1.	Publicação nº	2. Versão	3. Data	5. Distribuição
	INPE-2444-TDL/093		Junho, 1982	🔲 Interna 🚾 Externa
4.	_	rograma		□ Restrita
	DRH/DSR F	RH/DSR		
6.	Palavras chaves - se MORFOMETRIA TOPOLOGIA CARTAS TOPOGRÁFICAS	lecionadas pel	o(s) autor(es	)
7.	C.D.U.: 528.711.7:58	56.51(816.1)		
	Titulo		-2444-TDL/093	10. Pāginas: <i>259</i>
	IAÇÃO DAS IMAGENS LANDS OS E TOPOLÓGICOS DE BA ÁREA DO PLANALTO	FICAS, EM UMA — LISTA:	11. Ültima pāgina: A.2	
	INTERFLÜVIO TIE	TĒ — AGUAPEĪ (FI	EIO)	12. Revisada por
9.	Autoria José Carlos	Godoy Camargo		Gilberto Amaral
Δec-	inatura responsável	fore Carlospo	Joy Camaron	13. Autorizada por  arado  Nelson de Jesus Parada
	Tha car a responsaver	Jou canospe		Diretor

14. Resumo/Notas

Neste trabalho procurou-se verificar a potencialidade de ima gens MSS/LANDSAT para estudos, morfométricos e topológicos de bacias hidrogra ficas. Selecionou-se o interfluvio entre o rio Tietê e Aguapei (Planalto Oc $\overline{i}$ dental Paulista) como área teste, devido à uniformidade da paisagem quanto  $ar{a}$ topografia e geologia. O trabalho foi realizado em 10 bacias de drenagem para as quais se coletaram os seguintes dados: a) Variáveis Morfométricos - Índice de Circularidade, Densidade de Rios, Densidade de Drenagem, Textura da Topogra fia, Índice entre o comprimento e a área da Bacia, Perimetro da Bacia, Compr $ar{i}$ mento do Rio Principal, Comprimento dos Canais de 1º ordem e de 2º ordem. b) Variaveis Topológicas - Ordem, Magnitude, Relação de Bifurcação, Relação Ponde rada de Bifurcação, Número de Segmentos, Número de Ligamentos, Comprimento  $dar{a}$ Trajetória e Diâmetro Topológico. Os dados foram coletados em cartas na esca la de 1:50.000 e 1:250.000 e em imagem LANDSAT na escala de 1:250.000. Os  $\overline{re}$ sultados foram tabelados e permitiram as seguintes conclusões: na mesma esca la (1:250.000) as imagens resultam em valores superiores; em escalas maiores (1:50.000) as imagens dão resultados equivalentes ou superiores. As imagens LANDSAT podem suprir a ausência de cartas topográficas para estudos de drena gem.

#### 15. Observações

Dissertação de Mestrado em Sensoriamento Remoto aprovada em 17 de dezembro de 1981.

Aprovada pela Banca Examinadora em cumprimento a requisitos exigidos para a obtenção do Título de Mestre em Sensoriamento Remoto

Fano Houlle

Dr. Icaro Vitorello

Dr. Antonio Christofoletti

Dr.Gilberto Amaral

Dr.Adilson Avansi de Abreu

Dr.Renato Herz

Presidente

Orientador

Co-Orientador

Membro da Banca -convidado-

Membro da Banca

Candidato: José Carlos Godoy Camargo Jou Caulos Jodoy Camargo

Aos meus pais

Olavo e Rosa Alice

e ā minha esposa

Mara Leila,

dedico este trabalho.

#### **AGRADECIMENTOS**

Agradeço ao Dr. Antônio Christofoletti, do Instituto de Geociências e Ciências Exatas da UNESP- Rio Claro, e ao Dr. Gilberto Amaral, do Instituto de Geociências da Universidade de São Paulo - SP, a orientação, o incentivo, a compreensão e a amizade.

Ao Instituto de Pesquisas Espaciais, nas pessoas do seu <u>Di</u>retor, Dr. Nelson de Jesus Parada, e de seu Coordenador Adjunto da Coo<u>r</u> denação de Recursos Terrestres, Sr. Rene Antonio Novaes, as condições que possibilitaram a realização deste trabalho.

Aos colegas do Departamento de Geografia da UNESP - Rio Claro o apoio e incentivo.

Aos colegas do Programa de Análise Ambiental do Departame<u>n</u> to de Sensoriamento Remoto (DSR) do INPE, que muito me incentivaram e apoiaram.

Ao Prof. Dr. Rubens da Cunha a valiosa colaboração.

Ao desenhista e colega Gilberto D. Henrique a execução das figuras e gráficos.

A todos que, direta ou indiretamento, contribuiram para a realização deste trabalho.

#### ABSTRACT

The objective of this work was to verify the potential of using MSS/LANDSAT imagery for morphometric and topological studies on drainage basin. Tiete and Aguapei watershed (Western Plateau) was selected as test site because of its homogeneous landscape. The following data were collected for 10 drainage basins: A) Morphometric variables: Circularity Index, River Density, Drainage Density, Topographic Texture, Areal and Lenght Index, Basin Perimeter, Main River Lenght 1st order and 2d order channel length, B) Topological Variables: order, Magnitude, Bifurcation Ratio, Weighted Bifurcation Ratio, Number of Segments, Number of Linking, Trajectory Lenght, and Topological Diameter. Data were collected on topographic maps at the scale of 1:250.000 and 1:50.000 and on LANDSAT imagery at the scale of 1:250.000. The results were summarized on tables for further analysis. They showed that LANDSAT imagery can supply the lack of topographic charts for drainage studies.

# SUMARIO

	Pāg.
LISTA DE FIGURAS	
LISTA DE TABELAS	
LISTA DE SÍMBOLOS	· xix
<u>CAPĪTULO 1</u> - <u>INTRODUÇÃO</u>	. 1
1.1 - Considerações gerais	. 1
1.2 - Proposições e objetivos	
1.3 - Revisão da literatura	. 10
1.4 - Escolha da imagem e da area de estudo	. 15
CAPTTULO 2 - DESCRIÇÃO GERAL DA ÁREA TESTE	. 21
2.1 - Geologia	. 21
2.2 - Relevo	
2.3 - Clima	. 26
2.4 - Vegetação, solos e hidrografia	. 32
CAPITULO 3 - MATERIAIS E MÉTODOS	. <u>3</u> 5
3.1 - Materiais	. 35
3.1.1 - Imagens do satélite LANDSAT	. 35
3.1.2 - Cartas topográficas	. 35
3.1.3 - Material cartográfico usado para suporte da pesquisa	. 36
3.1.4 - Material de escritório e desenho	
3.1.5 - Bibliografia	
3.2 - Métodos	
3.2.1 - Levantamento da rede hidrográfica nas imagens LANDSAT	
3.2.2 - Levantamento da rede hidrográfica nas cartas topográficas	
3.2.3 - Delimitação das bacias hidrográficas	
3.2.4 - Variaveis e parâmetros morfometricos utilizados	
CAPÍTULO 4 - RESULTADOS OBTIDOS E SUA ANÁLISE	. 65
4.1 - Variaveis morfometricas	. 65
4.1.1 - Indice de circularidade (Ic)	
4.1.2 - Densidade de rios (Dr)	
4.1.3 - Densiade de drenagem (Dd)	. 84

	Pāg.
4.1.4 - Textura da topografia (Tt)	93
4.1.5 - Indice entre o comprimento e a area da bacia (Ico)	102
4.1.6 - Ārea da bacia (A)	108
4.1.7 - Perimetro (P)	114
4.1.8 - Comprimento do rio principal (L)	119
4.1.9 - Comprimento dos canais de primeira e de segunda ordem $(L_{1,2})$	124
4.2 - Variāveis topologicas	164
4.2.1 - Ordem (Ω)	164
4.2.2 - Magnitude (M)	167
4.2.3 - Relação de bifurcação (Rb) e relação ponderada de bifur cação (Rpb)	173
4.2.4 - Segmentos	184
4.2.5 - Ligamentos	191
4.2.6 - Comprimento da trajetória (T)	196
4.2.7 - Diâmetro topológico (Dt)	197
4.3 - Agrupamento das bacias hidrográficas e das variáveis	204
CAPÍTULO 5 - CONSIDERAÇÕES FINAIS	227
REFERÊNCIAS BIBLIOGRÁFICAS	231
APÊNDICE À - BIBLIOGRAFIA COMPLEMENTAR	

# LISTA DE FIGURAS

			Pag.
1.1	-	Localização da imagem LANDSAT no Estado de São Paulo e per fil esquemático representativo das diferentes regiões naturais	16
1.2	_	Localização da area teste em relação à imagem LANDSAT	19
2.1	-	Esboço geológico da área	23
2.2	_	Esboço hipsométrico da area	25
2.3	-	Mapa das isoietas anuais	27
2.4	_	Temperatura média mensal da cidade de Araçatuba	29
2.5		Umidade relativa do ar da cidade de Araçatuba	30
2.6	-	Mapa esquemático da divisão climática do Estado de São Paulo	31
2.7	_	Cobertura vegetal da area	33
3.1	-	Hierarquização das etapas de investigação segundo Boesch, adaptado de Abreu (1976)	37
3.2	-	Drenagem levantada a partir dos canais 5 e 7 das imagens LANDSAT	4'0
3.3	-	Drenagem levantada a partir das cartas topográficas na <u>es</u> cala de 1:250.000	42
3.4		Bacias hidrográficas selecionadas na imagem LANDSAT (1:250.000)	43
3.5	~	Bacias hidrográficas selecionadas nas cartas topográficas (1:250.000)	44
3.6	-	Exemplo de uma baica levantada a partir das cartas topogr $\tilde{a}$ ficas na escala de 1:50.000	45
3.7	-	Exemplos de densidade da drenagem e textura da topografia.	51
3.8	-	Bacias hipotéticas (A) e (B) com a mesma densidade de dre nagem mas diferentes frequências de rios; bacias (C) e (D) com a mesma frequência de rios mais diferentes densidades de drenagem	52
3.9	-	Ordenação de canais e quantidade de rios em uma bacia $hi$ drográfica	60
3.10		Bacias hipotéticas demonstrativas de relações de bifurca ção extremas e moderadas	62
4.1	-	Relação entre o indice de circularidade (Ic) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)	73
4.2	-	Relação entre o indice de circularidade (Ic) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000)	74

			Pāg.
4.3	-	Relação entre densidade de rios (Dr) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)	82
4.4	-	Relação entre densidade de rios (Dr) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000)	83
4.5	-	Relação entre densidade de drenagem (Dd) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)	91
4.6		Relação entre densidade de drenagem (Dd) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000)	92
4.7	-	Relação entre textura topográfica (Tt) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)	99
4.8		Relação entre textura topográfica (Tt) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000)	100
4.9	-	Relação entre o indice entre o comprimento e a área da bacia (ICo) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta to pográfica (1:250.000)	106
4.10	-	Relação entre o indice entre o comprimento e a área da bacia (ICo) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta to pográfica (1:50.000)	107
4.11		Relação entre a área da bacia (A) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)	112
4.12	-	Relação entre a área da bacia (A) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000)	113
4.13	-	Relação entre o perimetro da bacia (P) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)	117
4.14		Relação entre o perimetro da bacia (P) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000)	118
4.15		Relação entre o comprimento do rio principal (L) na ima gem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)	122
4.16	-	Relação entre o comprimento do rio principal (L) na ima gem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000).	123
4.17	-	Distribuição de frequência dos canais de primeira ordem levantados através da imagem LANDSAT (1:250.000)	134
4.18		Distribuição de frequência dos canais de primeira ordem levantados através da carţa topográfica (1:250.000)	135
4.19	-	Distribuição de frequência dos canais de 1ª ordem levan tados através da carta topográfica (1:50.000)	136
		Distribuição log-normal dos comprimentos de canais de primeira ordem, levantados a partir da imagem LANDSAT 1.250.000	138
4.21	-	Distribuição log-normal dos comprimentos de canais de primeira ordem, levantados a partir das cartas topográficas 1:250.000	139

			Pāg.
4.22	-	Distribuição log-normal dos comprimentos de canais de la ordem, levantados através da carta topográfica (1:50.000)	140
4.23	-	Relação entre o comprimento médio dos canais e suas respectivas ordens a partir da imagem LANDSAT (1:250.000)	144
4.24	-	Relação entre o comprimento médio dos canais e suas respectivas ordens a partir da carta topográfica (1:250.000)	145
4.25	-	Relação entre o comprimento médio dos canais e suas respectivas ordens a partir da carta topográfica (1:50.000)	146
4.26	-	Relação entre o comprimento médio dos canais de $13$ ordem $(\Gamma_1)$ na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)	149
4.27	-	Relação entre o comprimento médio dos canais de la ordem $(\Gamma_1)$ na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000)	150
4.28	-	Distribuição de frequência dos canais de 2ª ordem levanta dos através da imagem LANDSAT (1:250.000)	154
4.29	-	Distribuição de frequência dos canais de 2ª ordem levanta dos através da carta topográfica (1:250.000)	155
4.30	-	Distribuição de frequência dos canais de 2ª ordem levanta dos através da carta topográfica (1:50.000)	156
4.31	-	Distribuição log-normal dos comprimentos de canais de 2ª or dem, levantados através da imagem LANDSAT (1:250.000)	157
4.32	-	Distribuição log-normal dos comprimentos de canais de 2ª or dem, levantados através da carta topográfica (1:250.000).	158
4.33	-	Distribuição log-normal dos comprimentos de canais de 2ª or dem, levantados através da carta topográfica (1:50.000)	159
4.34	-	Relação entre o comprimento médio dos canais de 2ª ordem $(\overline{L}_2)$ na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)	162
4.35	-	Relação entre o comprimento médio dos canais de 24 ordem ( $\Gamma_2$ ) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000)	.163
4.36	-	Relação entre a magnitude (M) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)	171
4.37	-	Relação entre a magnitude (M) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000)	172
4.38	-	Relação entre o número de canais e suas respectivas ordens a partir da imagem LANDSAT (1:250.000)	179
4.39	_	Relação entre o número de canais e suas respectivas ordens a partir da carta topográfica (1:250.000)	180
4.40	-	Relação entre o número de canais e suas respectivas ordens a partir da carta topográfica (1:50.000)	181

			Pag.
4.41	-	Relação entre a relação ponderada de bifurcação (Rpb) na ima gem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)	183
4.42	-	Relação entre a relação ponderada de bifurcação (Rpb) na ima gem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000)	184
4.43	-	Relação entre os segmentos na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)	190
4.44	_	Relação entre os segmentos na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1.50.000)	190
4.45	-	Relação entre os ligamentos na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)	195
4.46	-	Relação entre os ligamentos na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000)	196
4.47	-	Relação entre o diâmetro topológico (Dt) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)	203
4.48	-	Relação entre o diâmetro topológico (Dt) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000)	203
4.49	-	Dendrograma ilustrativo das inter-relações entre as bacias hidrograficas na imagem LANDSAT (1:250.000) obtido por Weighted pair grouped method (W.P.G.M)	215
4.50	-	Dendrograma ilustrativo das inter-relações entre as bacias hidrograficas na carta topografica (1:250.000) obtido por Weighted pair grouped method (W.P.G.M)	216
4.51	_	Dendrograma ilustrativo das inter-relações entre as bacias hidrográficas na carta topográfica (1:50.000) obtido por Weighted pair grouped method (W.P.G.M)	217
4.52	-	Dendrograma ilustrativo das inter-relações entre as varia veis levantadas a partir da imagem LANDSAT (1:250.000) obtido por Weighted pair grouped method (W.P.G.M)	221
4.53	-	Dendrograma ilustrativo das inter-relações entre as varia veis levantadas a partir da carta topográfica (1:250.000) obtido por Weighted pair grouped method (W.P.G.M)	222
4,54		Dendrograma ilustrativo das inter-relações entre as varia veis levantadas a partir da carta topografica (1:50.000) obtido por Weighted pair grouped method (W.P.G.M)	223

# LISTA DE TABELAS

			Pāg.
3.1	_	Textura topografica	53
4.1	-	Dados morfométricos e topológicos de bacias hidrográficas calculados através da imagem LANDSAT (1:250.000)	66
4.2	-	Dados morfométricos e topológicos de bacias hidrográficas calculados através da carta topográfica (1:250.000)	67
4.3	-	Dados morfométricos e topológicos de bacias hidrográficas calculados através da carta topográfica na escala de de 1:50.000	68
4.4	-	Indice de circularidade (Ic) através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topográficas (1:250.000 e 1:50.000)	69
4.5	_	<pre>Indice de circularidade (Ic)</pre>	72
4.6	-	Densidade de rios (Dr) calculada através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topográficas (1:250.000 e 1:50.000)	77
4.7	_	Densidade dos rios (Dr)	80
4.8	-	Densidade de drenagem (Dd) calculada através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topográficas (1:250.000 e 1:50.000)	85
4.9	+•	Densidade de drenagem (Dd)	89
4.10	-	Textura da topografia (Tt) calculada através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topográfia (1:250.000 e 1:50.000)	95
4.11	-	Relação entre os indices Dr, Dd e Tt na imagem LANDSAT	95
4.12		Textura topográfica (Tt)	97
4.13		Indice entre o comprimento e a area da bacia hidrografica (ICo) calculado através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topograficas (1:250.000 e 1:50.000)	103
4.14		<pre>Indice entre o comprimento e a area da bacia (ICo)</pre>	105
4.15	-	Area das bacias hidrográficas (A) calculadas através da ima gem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topográficas(1:250.000 e 1:50.000)	109
4.16	_	Area das bacias (A)	111
		Perimetro das bacias hidrográficas (P) calculado através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topográficas (1:250.000 e 1:50.000)	115
4.18	-	Perimetro (P)	116
4.19		Comprimento do rio principal (L) medido através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topográficas (1:250.000 e (1:50.000)	120

			Pag.
4.20	•	Comprimento total dos canais de primeira ordem $(L_1)$ medido através da imagem LANDSAT $(1:250.000)$ e das cartas topográficas $(1:250.000)$ e $1:50.000)$	125
4.21		Comprimento total dos canais de $2\frac{3}{7}$ ordem (L <sub>2</sub> ) medido atra ves da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topograficas (1:250.000 e 1:50.000)	126
4.22	_	Comprimento de canais de 1ª ordem (L <sub>1</sub> )	128
		Comprimento de canais de 2ª ordem (L <sub>2</sub> )	130
		Comprimento médio dos canais de primeira ordem $(\overline{L}_1)$ calculado através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas to pográficas (1:250.000 e 1:50.000)	131
4.25		Comprimento médio dos canais de primeira ordem $(\overline{L}_1)$	133
4.26	_	Valores de qui-quadrado dos canais de 1ª ordem	141
4.27	-	Amplitude de variação, mediana e moda dos comprimentos dos canais de primeira ordem, calculados através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das carta topográficas (1:250.000) e (1:50.000)	. 141
4.28	-	Comprimento médio dos canais de segunda ordem ( $\Gamma_2$ ) calcula do através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topo gráficas (1:250.000 e 1:50.000)	151
4.29	-	Comprimento médio dos canais de 2ª ordem $(\Gamma_2)$	153
4.30	-	Valores de qui-quadrado dos comprimento dos canais de segun da ordem	160
4.31	-	Amplitude de variação, mediana e moda dos comprimentos dos canais de segunda ordem, levantados a partir das imagens LANDSAT (1:250.000) e das cartas topográficas nas escalas de (1:250.000 e 1:50.000)	160
4.32	-	Ordem dos canais $(\Omega)$ calculada através da imagem LANDSAT (1:250.000) e nas cartas topográficas (1:250.000) e 1:50.000)	166
		Magnitude das bacias (M) calculada através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topográficas (1:250.000) e 1:50.000)	168
4.34	_	Magnitude das bacias (M)	170
		Relação de bifurcação (Rb) e relação ponderada de bifurcação (Rpb) calculadas através da imagem LANDSAT na escala de 1.250.000	175
		Relação de bifurcação (Rb) e relação ponderada de bifurcação (Rpb) calculadas através da carta topográfica na escala de (1:250.000)	176
4.37	-	Relação de bifurcação (Rb) e relação ponderada de bifurcação (Rpb) calculadas através da carta topográfica na escala de 1:50.000	176

			Pāg.
4.38	-	Relação ponderada de bifurcação (Rpb) calculada atraves da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topográficas (1:250.000 e 1:50.000)	177
4.39	-	Comprimento e número de canais em relação à ordem dos três documentos analisados	182
		Número de segmentos calculados atraves da imagem LANDSAT (1:250.000)	185
4.41	-	Número de segmentos calculados atraves da carta topografica (1:250.000)	185
		Numero de segmentos calculados atraves da carta topografica (1:50.000)	186
4.43		Número de segmentos calculados através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topográficas (1:250.000) e (1:50.000)	187
4.44	-	Numero de segmentos	189
4.45	-	Número de ligamentos calculados atraves da imagem LANDSAT (1:250.000)	192
4.46	-	Número de ligamentos calculados atraves da carta topografica (1:250.000)	193
4.47	_	Numero de ligamentos calculados atraves da carta topografica (1:50.000)	193
4.48	-	Número de ligamentos calculados através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topográficas (1:250.000 e 1:50.000)	194
4.49		Comprimento da trajetória (T) calculado através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topográficas (1:250.000 e 1:50.000)	198
4.50	-	Diâmetro topológico (Dt) calculado através da imagem LANDSAT (1:250.000) e das cartas topográficas (1:250.000 e 1:50.000)	200
4.51	_	Diâmetro topológico (Dt)	202
		Dados padronizados da imagem LANDSAT (1:250.000)	205
		Dados padronizados da carta topográfica (1:250.000)	206
4.54	-	Dados padronizados da carta topográfica (1:50.000)	207
4.55	-	Matriz dos coeficientes de correlação entre as bacias hidrográficas da imagem LANDSAT (1:250.000)	209
4.56	-	Matriz dos coeficientes de correlação entre as bacias hidrográficas da carta topográfica (1:250.000)	210
4.57	-	Matriz dos coeficientes de correlação entre as bacias hi drográficas da carta topográfica (1:50.000)	211
4.58	-	Matriz dos coeficientes de correlação entre as variáveis da imagem LANDSAT (1:250.000)	212

		Pāg.
4.59	Matriz dos coeficientes de correlação entre as variáveis da carta topográfica (1:250.000)	213
4.60	Matriz dos coeficientes de correlação entre as variáveis da carta topográfica (1:50.000)	214

## LISTA DE SÍMBOLOS

Ic - Indice de circularidade.

Dr - Densidade de rios.

Dd - Densidade da drenagem.

Tt - Textura da topografia.

ICo - Indice entre o comprimento e a área da bacia.

A - Ārea da bacia.

P - Perimetro da bacia.

L - Comprimento dos rios e canais.

 $L_1$  - Comprimento médio dos canais de primeira ordem.

 $L_2$  - Comprimento medio dos canais de segunda ordem.

 $\Omega$  - Ordem das bacias.

M - Magnitude.

Rb - Relação de bifurcação.

Rpb - Relação ponderada de bifurcação.

T - Comprimento da trajetória.

Dt - Diâmetro topológico.

Lig. - Ligamentos.

Seg. - Segmentos.

#### CAPITULO 1

## INTRODUÇÃO

## 1.1 - CONSIDERAÇÕES GERAIS

A partir de 1950, com a chamada revolução teoretica e quan titativa que ocorreu na Geografia, novas ideias e novos metodos de pes quisas foram aceitos; assim houve proliferação muito grande da literatu ra geografica nos seus mais variados aspectos. Dentro da Geografia, ou mais precisamente dentro da Geografia Física, um dos ramos de pesquisa que mais se desenvolveu ultimamente foi a Gemorfologia.

A preocupação do ser humano em conhecer e compreender as formas de superficie terrestre é muito antiga. Sábios e pesquisadores de ram as mais diferentes interpretações e explicações para as formas de relevo, de acordo com suas concepções e crenças da época em que viveram.

Mas coube a William Morris Davis, pesquisador americano do seculo passado, o merito de ser reconhecido como o fundador da Geomorfo logia como disciplina independente e como conjunto de conhecimentos coe rentes e originais.

Considerada como ciência autonôma, a Geomorfologia sofreu rápidos progressos nos últimos anos, e como não poderia deixar de ser, ocorreram dentro desse ramo organizado de conhecimento vários campos de especialização.

Dentre esses varios campos de especialização destaca-se a Geomorfologia Fluvial, pelo interesse que desperta e pela volumosa literatura disponível, sendo considerada um ramo científico bastante avança do e individualizado, que se preocupa com a análise de bacias hidrograficas, pois os processos fluviais são de grande significação para a compreensão da paisagem.

0 metodo tradicional de classificação das redes hidrogrāficas era através do arranjamento espacial dos cursos fluviais, ou de características qualitativas que poderiam ser facilmente identificadas e associadas com algum tipo de estruturas geológicas.

Atualmente, geomorfologias e hidrólogos têm dedicado gran de parte de suas pesquisas ao desenvolvimento de indices para classificar e descrever as propriedades morfométricas e topológicas das bacias de drenagem. O propósito principal dessas invetigações é poder analisar quantitativamente as caracteristicas geomorfológicas das bacias de drenagem.

Horton (1945), engenheiro hidráulico norte americano, que se preocupava em compreender as interações dos eventos hidrológos e a geometria das bacias hidrográficas, foi o primeiro a fazer medidas com pletamente diferentes para o estudo das redes de drenagem. Horton interessou-se por medidas quantitativas de bacias hidrográficas; seu mérito principal foi o de tentar classificar individualmente os canais, ordenan do-os segundo critério pre-fixados e propiciando a construção de modelos morfométricos relacionados com o processos de escoamento superficial.

0 trabalho de Horton marcou uma mudança radical nas pesquisas sobre medidas de padrões de drenagem, em virtude de sua enfase nos metodos quantitativos e por ter sido o primeiro a introduzir considerações topológicas nas redes hidrográficas.

Uma das preocupações dos geomorfologos era determinar uma unidade de área para coletar dados morfométricos para a descrição das for mas de relevo. A concepção da natureza dessa unidade tem sido alvo de dis cussão metodologicas, mas, em função de suas características unitárias basicas - tais como a topografia, a hidrologia e a hidraulica, a bacia hidrográfica tem sido aceita como unidade fundamental.

As bacias hidrogrāficas têm grande interesse para os geomōr fologos por vārias razões. Uma delas é que a rede de drenagem opera como um sistema dinâmico na evolução temporal das paisagens e define a bacia de drenagem, a qual mostra um "esqueleto" onde é possível integrar os ele mentos espaciais da superfície terrestre. Ela também define uma estrutura onde se podem retirar amostragens espaciais em áreas funcionais, as quais são consideradas unidades básicas; podem ser tratadas estatistica mente como amostras reaplicáveis e servem como modulos espaciais para aná lise de sistemas físicos de paisagens fluviais.

Rios e correntes transportam sedimentos originados da ero são e, quando depositados ao longo do curso, formam extensas áreas de se dimentação. A erosão fluvial pode também dar origem a formas caracteristicas de relevo, conforme o maior ou menor entalhamento dos rios, de acor do com o tipo de sedimento que carrega e com o material rochoso que lhe da embasamento. Uma grande variedade de formas são produzidas pelo escoa mento fluvial, mas os rios geralmente agem em conjunto com outros proces sos geomorfológicos, atuando diretamente no desenvolvimento das paisagens.

Os processos morfogenéticos que agem nas vertentes forne cem o material a ser transportado pelos cursos d'agua e, indiretamente, influenciam e controlam a erosão aerolar, provocando a formação dos vales e das vertentes.

Em uma bacia hidrográfica pode-se também estudar o balanço hídrico e os recursos em água, estimar a probabilidade da ocorrência e alcance de eventos extremos (inundações) e verificar quais as áreas que podem ser mais afetadas. Podem-se mobilizar informações hidrológicas ca pazes de fazer com que o homem possa utilizar mais racionalmente os recursos d'água, possibilitando melhor compreensão do sistema fluvial e o conhecimento de quando e onde ele deve intervir no ciclo hidrológico.

Outro aspecto importante dos rios é o seu grande significa do para o ser humano. O uso dos rios como suplemento em agua tem aumen tado consideravelmente nos últimos anos. A necessidade de água potável tem se tornado um dos problemas fundamentais do nosso tempo, em virtude da degradação acelerada do meio ambiente, em função da industrialização e do grande crescimento da população.

Por essas razões, a bacia hidrográfica tem sido reconhec<u>i</u> da como unidade geomorfológica fundamental, e seu estudo pode ser encar<u>a</u> do como um dos pontos principais para a compreensão da evolução das pa<u>i</u> sagens.

## 1.2 - PROPOSIÇÕES E OBJETIVOS

Apos 1945, ano da publicação do trabalho de Horton, houve uma explosão da literatura sobre morfometria e topologia de bacias hidrográficas e atualmente é grande o número de pesquisadores que se dedicam a esse tipo de estudo.

Segundo Gardiner (1974), o termo morfometria, tem sido aplicado tradicionalmente as análises numericas de dados extraídos de cartas e mapas, mas essa definição pode ser estentida para incluir o uso de todas as fontes de dados disponíveis, incluindo levantamento de campo, uso de fotografias aéreas, e, atualmente, a utilização de imagens orbitais. Ainda segundo o autor, a morfometria de bacias hidrográficas pode ser usa da em estudos geomorfológicos regionais, para se poder ter alguma descrição da área, antes da execução de um trabalho de campo detalhado.

Foi nos Estados Unidos que a Geomorfologia Fluvial tomou grande impulso, liderando os trabalhos sobre quantificação de bacias  $h\underline{i}$  drograficas e empregando, cada vez mais, metodos estatísticos e computacionais nessas pesquisas.

Recentemente Gardiner and Park (1978) realizaram um trabalho sobre sse assunto, procurando fazer um levantamento completo sobre a bibliografia publicada, indo desde os trabalhos pioneiros até os atuais, procurando mostrar aos interessados a volumosa literatura que existe nessa area.

Fazendo-se analise dessa bibliografia especializada, pode -se notar que os estudos morfométricos de bacias hidrograficas têm sido inteiramente baseados em dados levantados através de cartas topografi cas e mapas existentes. Isso pode ser facilmente compreendido em função da grande quantidade de dados utilizados e da dificuldade de medir com primento e número de canais, diretamente no campo, tornando a tarefa com fadonha e praticamente inviavel.

Como as cartas topográficas podem ser confeccionadas nas mais variadas escalas, pode-se levantar o problema de qual seria a escala ideal para fazer esse tipo de estudo. Segundo Gardiner (1974), a escolha da carta ou do mapa a ser utilizado nos estudos de morfometria de pende principalmente da viabilidade da carta, do propósito da pesquisa e da escala em que se quer estudar o problema. Parece, então, fora de duvida que cabe ao pesquisador escolher a escala que melhor lhe convēm, em função do tipo de trabalho que está realizando.

As dificuldades de levantar canais de drenagem através de cartas e mapas é um assunto muito debatido por diversos autores, lembran do-se sempre de que a carta é uma representação da realidade e que, na melhor das hipóteses, representa uma média das redes de drenagem que de pendem sempre da percepção do restituidor e da habilidade do cartografo na confecção da mesma.

Segundo Christofoletti e Perez Filho (1975), o problema da escala em estudo morfométricos é ainda uma questão muito discutida; Christofoletti, em seus estudos e nas pesquisas que tem orientado, vem adotando a escala de 1:50.000, pois é a escala mais facilmente disponível. Gardiner (1974) mostra que na Grã-Bretanha as cartas topográficas na escala de 1:25.000 têm sido consideradas as melhores para estudos morfométricos de bacia hidrográficas.

Percebe-se que quanto maior for a escala utilizada, na qual os canais são bem individualizados, mais aumentará a precisão das medidas. Por outro lado, se cartas nessas escalas são excelentes fonte de dados para estudos morfométricos, elas apresentam um problema opera cional, que é dificuldade de trabalhar nessa escala. Geralmente as bacias hidrográficas envolvem grandes áreas, e quanto maior for a área da bacia mais difícil se tornará trabalhar nessa escala, em função da necessidade de reunir um determinado número de cartas para poder delimitar uma única bacia hidrográfica.

As fontes de dados para estudos morfométricos e topológicos têm aumentado consideravelmente. Por volta de 1960, começaram saparecer muitos trabalhos de morfometria, baseados em fotografias aéreas convecionais.

O uso de fotografias aéreas como fonte de dados para 05 estudos morfométricos apresentam certas vantagens e desvantagens. por um lado elas não apresentam problemas de compilação e generalização, ha por outro lado uma serie de dificuldades que se podem citar sucinta mente: a) Dificuldade de interpretar as fotos aéreas com relação à rede de drenagem, pois frequentemente a cobertura vegetal obscurece os canais secundarios dificultando o seu delineamento, e gera muitas duvidas quan to ao fato de o canal restituindo ser verdadeiramente um canal fluvial, ou apenas um ravinamento provocado pelo escoamento concentrado em aréas de maior declividade; b) Deve-se restituir foto por foto, o que torna a pesquisa muito trabalhosa e demorada; c) Como bacias hidrográficas ge ralmente abrangem grandes áreas, exige-se também um grande número de fo tográfias, o que encarece demais o trabalho; d) Em função da distorção das fotografias, exige-se também todo o processo de triangulação radial o que geralmente é complexo e demorado, etc.

Em virtude desses problemas, Gardiner (1974) sugere que as fotografias aéreas convencionais têm maior utilidade para os estudos morfométricos quando utilizadas nos seguintes casos: a) para complemen tar certas áreas que apresentam dúvidas nas cartas topográficas; b) para pequenas áreas sem cobertura vegetal; e c) para testar certas cartas topográficas, cuja precisão do traçado da rede fluvial não é muito confiável.

Quanto a este último item, vê-se que Christofoletti e Perez Filho (1975) fizeram esse tipo de teste para avaliar a significância, as distorções e as omissões ocorrentes na confecção das folhas topográficas na escala de 1:50.000, editadas pelo IGG e pelo IBGE. Para isso utilizadam fotografias aéreas na escala de 1:25.000, do levantamento aerofotogramétrico do Estado de São Paulo, efetuado em 1962, e chegaram a conclusão de que a carta topográfica na escala de 1:50.000 é uma boa fon te de dados para estudos dessa natureza. Em função dessa problemática, foi desnecessário utilizar, neste trabalho, fotografias aéreas convencio nais para serem comparadas com as cartas topográficas ou funcionarem como fonte de dados morfométricos.

Ultimamente, com o desenvolvimento das técnicas de senso riamento remoto, novos métodos de obtenção de dados tornaram-se possíveis, ampliando assim os métodos tradicionais de aquisição de dados.

McCoy (1969) utiliza imagens de radar na escala de 1:200.000 para fazer estudos de bacias hidrográficas, mostrando que es sas imagens dão bons resultados para o levantamento de dados, além de apresentar duas grandes vantagens: a grande área recoberta e a quantida de de detalhes topográficos fornecidos pela imagem. Nesse trabalho o au tor também mostra que a imagem de radar oferece várias vantagens (não depende da iluminação solar; não é afetada pelas nuvens; propicia levan tamentos de reconhecimento rápidos e acurados; apresenta grande quanti dade de detalhes geomorfológicos em relação à sua escala, maior cobertu ra da superfície, etc.) sobre as fotografias aéreas e as cartas topográficas para certos tipos de estudo, e que as deficiências que existem na imagem podem ser compensadas sem prejudicar o trabalho.

Atualmente as imagens de satélite têm se tornado um campo atrativo para a obtenção de dados relativos ao levantamento de bacias hidrográficas. Essas imagens também apresentam algumas qualidades que podem ser exploradas nesse tipo de estudo.

Em estudos ambientais, a aplicação mais obvia e imediata das imagens orbitais do satélite LANDSAT é obter, de maneira rapida, acu rada e precisa, uma representação visual e planimétrica da rede de dre nagem.

Uma vantagem das imagens orbitais é que elas mostram ao pesquisador uma grande área da superfície terrestre e permitem, através da análise visual ou mesmo quantitativa, verificar se ha variação nos padrões regionais. Sabe-se também que o sensor MSS possui quatro canais de informação (quatro bandas espectrais) que possibilitam melhor identificação dos elementos em estudos, além de imagear a mesma área a cada 18 (dezoito) dias, possibilitando estudos evolutivos.

McCoy (1969, 1970) mostrou como a drenagem pode ser ana lisada atraves de imagens multiespectrais, e como parâmetros morfométri cos em imagens orbitais podem ser analisadas por meios automáticos (McCoy, 1970, 1971).

Comparando-se as imagens LANDSAT com as de Radar para es tudos morfométricos, vê-se que elas apresentam certa vantagem sobre es se sensor. Em primeiro lugar, sua escala é fixa, isto é, não sofre va riação, enquanto com as imagens de Radar é preciso tomar grandes cuida dos, porque são muito frequentes as variações na escala. Nas imagens LANDSAT não hã os problemas de distorção e sombreamento, que são comuns nas imagens de radar. Finalmente as imagens LANDSAT apresentam melhor resolução e contraste, enquanto nas imagens de Radar esses parâmetros estão em função dos instrumentos usados e a quantidade de detalhes difere de uma imagem para outra, dificultando o levantamento da rede hidrográfica nas imagens de Radar.

Sabe-se também que, em uma país de dimensões continentais como é o caso do Brasil, existem grandes areas praticamente desconheci das em que a documentação cartográfica é inexistente. Desse modo as ima gens orbitais do satélite LANDSAT podem suprir essa lacuna, servindo de

documento basico para varios tipos de estudos, entre eles o levantamen to e a analise morfométrica das bacias hidrograficas, que podem ser fei tos com grande economica e rapidez. Isso também pode ser justificado pe la precisão cartografica das imagens LANDSAT $^{(1)}$ .

Em função dessas e de muitas outras vantagens da utiliza ção de imagens orbitais, pretende-se com este trabalho atingir os seguin tes objetivos.

## a) Objetivo geral

- Utilizar as imagens orbitais do satélite LANDSAT como documen to básico para o levantamento de dados relativos aos aspectos morfométricos e topológicos de bacias hidrográficas.

# b) Objetivos especificos

- Comparar as informações obtidas atraves das imagens LANDSAT na escala de 1:250.000, com as obtidas atraves de cartas topográficas, da mesma área, nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.
- Correlacionar e interpretar as variáveis e parâmetros morfome tricos e topológicos, levantados nas imagens LANDSAT e nas car tas topográficas, para avaliar a significação das imagens or bitais para esse tipo de estudo.
- Procurar interpretar as informações morfométricas das bacias hidrográficas estudadas e relacioná-las com elementos do qua dro natural, tais como a geologia e relevo.

<sup>(1)</sup> Apesar de as imagens LANDSAT apresentarem boa precisão cartográfica, a projeção das imagens (SOM - Space Oblique Mercator) é diferente da projeção das cartas topográficas (UTM), podendo haver pequenas distorções quando comparadas entre si.

- Tentar desenvolver um procedimento de utilização das imagens orbitais do satélite LANDAST, na escala de 1:250.000 para estudos morfométricos e topológicos de bacias hidrográficas, para serem utilizadas em áreas carentes de documentação cartográfica.

Como base nesses objetivos, deseja-se assinalar que a  $i\underline{n}$  tenção  $\underline{\hat{e}}$  desenvolver um trabalho que possa trazer alguma contribuição para a utilização das imagens LANDSAT, como fonte de dados para estudos morfométricos de bacias hidrográficas, bem como despertar o interesse para futuras pesquisas.

#### 1.3 - REVISÃO DA LITERATURA

A bibliografia é considerada elemento indispensavel para a realização desta pesquisa; foi através delas que se tomou conhecimen to do grande avanço dos estudos morfométricos e topológicos de bacias hidrográficas, permitindo aprofundar os conhecimentos sobre esse assun to.

Qualquer estudioso que esta familiarizado ou se familiarizando com as atuais tendências da Geomorfologia Fluvial, podera sentir que o número de trabalhos nessa area esta se avolumando rapidamente.

Outro fato que chama a atenção e que esses trabalhos so bre quantificação de bacias hidrográficas estão se tornando muito especializados e apresentam grande sofisticação nas técnicas de análise (emprego em grande escala de métodos estatísticos e de computação). E principalmente nos Estados Unidos que se verifica a explosão de trabalhos quantitativos sobre bacias hidrográficas; atualmente e grande o número de pesquisadores que se dedicam a esses estudos, contribuindo para o seu rápido desenvolvimento. Recentemente Gardiner and Park (1978) realizaram compilação sobre esse assunto, fazendo levantamento completo sobre a bibliografia publicada, que inclui desde os trabalhos pioneiros até

os atuais. Nesse levantamento bibliográfico os autores mostram a volumo sa literatura existente nessa área, a qual tende a aumentar cada vez mais, pois é grande o interesse dos geomorfólogos americanos de após guerra pelos estudos de morfometria e topologia de bacias hidrográficas.

No Brasil, os primeiros trabalhos sobre morfometria de bacias hidrográficas foram elaborados por Freitas (1952), Tolentino et alii (1968), e França (1968), os quais permaneceram como trabalhos isolados e de pouca divulgação. Coube a Christofoletti (1969) o método de introduzir e divulgar, de maneira didática e de fácil compreensão, os conceitos básicos sobre morfometria e topologia de bacias hidrográficas que até então eram quase desconhecidas em nosso país.

Os trabalhos de Christofoletti trouxeram grande abertura para os geomorfologos brasileiros que se preocupam com os problemas ligados a Geomorfologia Fluvial e que, até então, so tomavam conhecimento desses trabalhos através da literatura estrangeira, geralmente de dificil aquisição.

Dentre os varios trabalhos de Christofoletti, destaca-se um considerado fundamental que se intitula: "Morfometria de Bacias hidro graficas". Essa publicação tem grande importância para os estudiosos bra sileiros, pois foi o primeiro trabalho em lingua portuguesa no qual o autor procurou sintetizar, de forma didatica e compreensivel, os indices e parametros utilizados na análise de bacias hidrograficas nos seus as pectos areal, linear e altitudinal. Segundo o próprio autor, sua preocupação maior nesse artigo foi definir e divulgar esses indices e parametros, sem entrar em pormenores de aplicação e exemplos.

Neste mesmo artigo o autor mostra que Freitas (1952) jã tinha publicado um trabalho sobre a textura topográfica, no qual utiliza a densidade de drenagem como índice para medir a rugosidade do terre no. Foi o primeiro trabalho desenvolvido nessa área, mas por motivos des conhecidos não teve grande receptividade no Brasil.

Os primeiros estudos sobre morfometria de bacias de drena gem, que se tornaram de dominio público, foram elaborados por Tolentino et alii (1968), que estudaram pequenas bacias próximas à cidade de São Carlos, e por Gandolfi (1968), que fez sua tese de doutoramento sobre morfometria de bacias hidrográficas, estudando uma parte da bacia do Rio Mogi-Guaçu. Nesse mesmo ano, França (1968) elaborou um trabalho sobre interpretação fotográfica de bacias hidrográficas aplicadas a solos da região de Piracicaba, empregando indices morfométricos.

Segundo Christofoletti, esses trabalhos tiveram o grande mérito de ser os pioneiros, mas permaneceram isolados e não chegaram a contribuir para maior divulgação dos indiceseparâmetros morfométricos que estavam sendo usados pelos geomorfologos estrangeiros. Em função disto é que Christofoletti (1969, 1970a, 1970b, 1971a, 1973a) achou necessá rio preencher essa lacuna, publicando uma série de trabalhos sobre a mor fometria de bacias hidrográficas, preocupando-se sempre em divulgar os conceitos teóricos e metodológicos mais recentes que vieram abrir uma grande prespectiva para os geomorfologos brasileiros.

Coube também a Christofoletti (1973a) elaborar o primeiro trabalho em lingua portuguesa sobre topologia de bacias hidrográficas que mesmo sendo um trabalho inteiramente baseado em bibliografia, como a ele se refere o autor, tem o mérito de traçar os conceitos básicos para a compreensão dessa problemática e servir de introdução ao tratamen to mais sofisticado da análise topológica. Segundo o autor, a análise topológica da rede de drenagem não se refere aos padrões de drenagem ou a medidas de comprimento, área ou orientação, mas se preocupa com maneira pela qual os vários canais se encontram conectados. O reconhecimento de uma hierarquia de canais de drenagem é muito importante, pois dá informações sobre os diferentes aspectos morfométricos e hidrológicos as sociados a eles.

Essa abertura para análise quantitativa de bacias hidro gráficas fez com que vários pesquisadores brasileiros se interessassem pela Geomorfologia Fluvial e atualmente estão surgindo várias teses de Mestrado sobre morfometria de bacias hidrográficas. Destacam-se aqui al

guns desses trabalhos, que vieram contribuir sobremaneira para o desen volvimento das pesquisas sobre a análise morfométrica no Brasil. São eles: Cesar (1977), que utiliza índices morfométricos para estudar a teoria do equíbrio dinâmico aplicado às bacias hidrográficas do Planal to Ocidental Paulista; Perez Filho (1977), que emprega uma série de in dices morfométricos para fazer a análise estrutural da bacia do Rio São José dos Dourados, na região norte-ocidental do Estado de São Paulo; e Machado (1979), que procura aplicar as leis de Horton para compreender a estruturação das bacias hidrográficas do Planalto Paulistano e das Es carpas da Serra do Mar.

Com respeito à bibliografia estrangeira sobre morfometria e topologia de bacias hidrográficas, vê-se que ela proliferou muito ra pidamente nos últimos anos, e é muito difícil para um principiante nes se assunto fazer uma análise pormenorizada e profunda dessa vastíssima literatura. Ressalta-se mais uma vez que o trabalho de Gardiner and Park (1978) é muito interessante, sob esse ponto de vista, pois dá ao neófi to uma visão geral dos trabalhos que foram realizados até então, não só nos Estados Unidos mas também em outros países.

Em uma análise resumida pode-se notar que o mérito do de senvolvimento da Geomorfologia quantitativa para a análise das bacias hi drográficas é devido, em grande parte, a Robert E. Horton, engenheiro hidráulico norteamericano que muito contribuiu para o desenvolvimento dessa ciência. Horton (1945) foi o primeiro a fazer medidas completa mente diferentes para o estudo das redes hidrográficas. Ele interessou -se por medidas quantitativas de bacias hidrográficas e seu trabalho foi baseado no método de classificar individualmente os canais de drenagem, ordenando-os segundo critérios prefixados.

A contribuição de Horton foi muito significativa, porque conseguiu formular leis explícitas da composição da drenagem baseando em simples observações do número e do comprimento dos canais. Essas observações podem ser facilmente medidas através de mapas e cartas topográficas e transformadas em dados que podem, depois, ser trabalhados estatis ticamente.

A formulação de Horton para a analise de bacias hidrograficas estimulou o uso de métodos numéricos nas pesquisas geomorfologicas e fez com que a Geomorfologia fosse considerada o "front" da revolução quantitativa que se processou na Geografia; seu trabalho marcou tam bém uma mudança radical nas pesquisas sobre medidas de padrões de drenagem, por dar ênfase aos métodos quantitativos e por ser o primeiro a fazer considerações topológicas sobre as redes hidrograficas.

Strahler (1952, 1957) adotou um sistema de ordenação diferente, modificou o sistema de classificação proposto por Horton e expandiu os estudos quantitativos sobre os aspectos geomorfológicos das vertentes, mas não investigou as relações entre as propriedades das redes e as características dos canais de drenagem.

Horton (1945) e Strahler (1964) consideraram a relação de bifurcação como representativa das características estruturais de uma rede hidrográfica. Eles sugeriram, também que esta relação estava ligada as características geomórficas e hidrológicas das vertentes.

Contribuição importante foi a de Shreve (1966) que, pela introdução do modelo das redes de canais topologicamente aleatória trou xe uma nova e importante dimensão para a classificação e avaliação das redes hidrográficas. Como na natureza as combinações topológicas são mui to variadas, surge uma complexidade; então Shreve derivou o conceito de população topologicamente aleatória, que pode ser definida como a "po pulação dentro da qual toda rede topologicamente distinta, com igual  $n\bar{u}$  mero de ligamentos, tem a mesma possibilidade de ocorrer".

Smart (1969) sugeriu que o método empregado por Horton e Strahler para a classificação topológica de redes é muito amplo na sua definição, enquanto o proposto por Shreve era muito detalhado. Propôs, então, um novo método; sugeriu que as redes de mesma magnitude fossem classificadas de acordo com as classe ambilaterais e considerou que es sa classificação estava mais bem relacionada com as propriedades hidro lógicas e geomorfológicas das redes de drenagem.

Mais recentemente Werner e Smart (1973) desenvolveram no vos métodos para a classificação topológica das redes de drenagem. Um desses métodos tenta classificar topologicamente as redes de drenagem, conforme o número da trajetória, considerando-se como comprimento da trajetória a quantidade de ligamentos atravessados na conexão entre uma fon te e determinada junção.

Prosseguindo na analise da bibliografia, observa-se que é muito grande o número de pesquisadores que contribuiram pera a evolução dos trabalhos sobre morfometria e topologia de bacias hidrograficas. Para encerrar este breve comentário podem-se citar alguns dos que mais se destacaram, tais como Schumm (1956), Melton (1957, 1958), Bowden e Wallis (1964), Hagget e Chorley (1969), Scheidegger (1970), Werritty (1972), Gardiner (1974), etc.

## 1.4 - ESCOLHA DA IMAGEM E DA ÁREA DE ESTUDO

Para a realização deste trabalho foi escolhida a imagem do satélite LANDSAT, na órbita 206, ponto 27 (segundo as especificações usa das pelo INPE), de 26 de agosto de 1977, copia em papel na escala de 1:250.000, pois foi a que apresentou melhores condições de contraste e ausência de nuvens.

Esta imagem esta inteiramente localizada na região fisio gráfica conhecida como Planalto Ocidental Paulista e abrange as coorde nadas  $20^{\circ}$  30' e  $22^{\circ}$  30' de latitude sul e  $49^{\circ}$  30' e  $51^{\circ}$  30' de longitu de oeste (Figura 1.1).

A escolha dessa area se deu por três razões principais:

1) a geologia dessa area e quase que totalmente constituída pela Forma
ção Bauru, do Cretacio Superior; 2) Quanto ao aspecto topográfico, a ca
racterística fundamental do Planalto Ocidental e a sucessão de colinas
onduladas, de relevo extremamente suavizado, com amplos interfluvios de
topo tabuliforme, cujas altitudes junto as barrancas do rio Parana não

ultrapassam 270 a 300 m; 3) adequação da area a este tipo de estudo, facilitando o emprego da metodologia a ser utilizada.

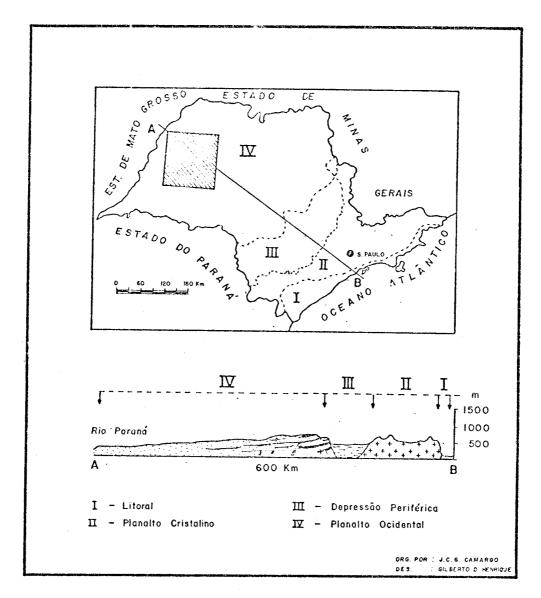


Fig. 1.1 - Localização da imagem LANDSAT no estado de São Paulo e perfil esquemático representativo das diferentes regiões naturais.

Então, de acordo com a escala de abordagem adotada, e pa ra efeito de pesquisa, pode-se admitir, em termos gerais, que tanto as condições geológicas como os aspectos topográficos podem ser considera dos como formadores de uma paisagem uniforme e monotona, facilitando as sim o emprego dos vários indices e parâmetros morfométricos seleciona dos.

Numa rapida analise, vê-se que o Planalto Ocidental Pau lista ocupa area de aproximadamente 100.000 km², o que representa 2/5 da area total do Estado de São Paulo (Almeida, 1974). Topograficamente ele é caracterizado por colinas suavizadas de topo plano, que formam am plos interfluvios e dão um aspecto de grande monotonia para quem percor re essa região. Suas maiores altitudes no Estado de São Paulo estão nos rebordos orientais, mais precisamente nas areas escarpadas do front da "Cuesta" arenitico-basaltica, apresentando ai altitudes por volta de 900 a 1200 m.

A partir dos rebordos orientais, as camadas sedimentares dessa grande provincia fisiográfica inclinam-se suavemente em direção a calha do rio Parana, onde as maiores altitudes estão por volta de 300 m e a amplitude altimétrica regional não ultrapassa de 30 a 40 m.

Nota-se então que esse relevo, visto de uma maneira global, não apresenta desníveis altimétricos acentuados. Apenas se se descer numa escala de maior detalhe é que se pode notar que, em área localizadas, há maior movimentação, justificada pela erosão diferencial. Ela desgasta as áreas mais friáveis, e os topos mais resistentes à erosão permanecem pois geralmente são capeados por arenitos da Formação Bauru, que são calcificados e de grande resistência aos agentes erosivos.

Em virtude da erosão fluvial é comum no leito dos rios o afloramento de rochas basálticas, da Formação Serra Geral, recobertas pe la sedimentação pos-vulcânica.

Apos essa visão geral da area, deve-se salientar que, co mo este estudo é de caráter metodológico, não se trabalhará na imagem toda, mas procurar-se-á delimitar uma area menor na imagem, que em sen soriamento remoto é comumente denominada "area teste".

Fez-se uma analise visual da imagem escolhida e seleciono $\underline{u}$ -se uma area onde a drenagem, que  $\bar{e}$  o elemento a ser analisado, aparace bem nitida sendo facil a sua identificação nos dois canais.

A "area teste" abrange um trecho do interfluvio Tiête-Agua pei (Feio) e  $\bar{e}$  delimitada aproximadamente pelos meridianos de 51° 00' e 49° 45' de longitude oeste (Figura 1.2).

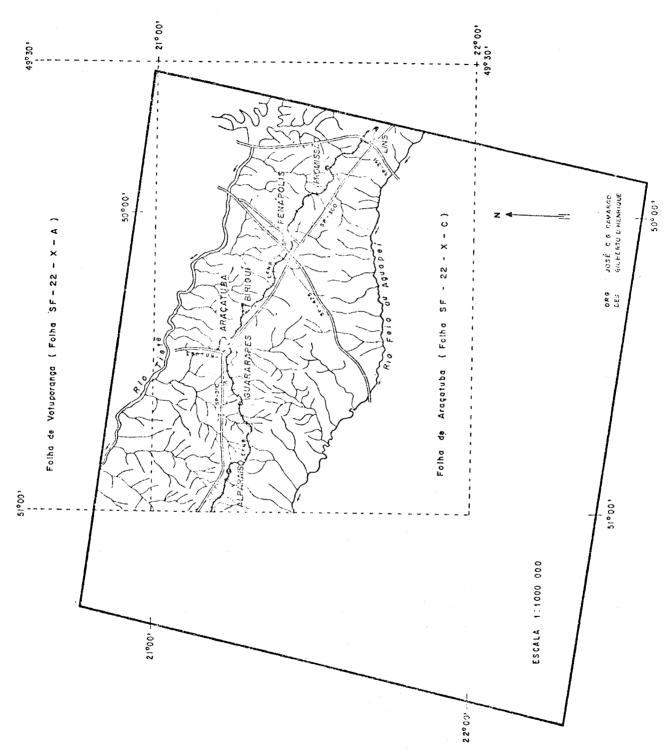


Fig. 1.2 - Localização da área teste em relação à imagem LANDSAT.

## CAPITULO 2

## DESCRIÇÃO GERAL DA ÁREA TESTE

Não se pretende fazer um estudo minucioso e detalhado dos aspectos físicos dessa área, mas sim dar uma visão resumida e sucinta dos principais traços físicos, para se ter ideia do quadro natural.

#### 2.1 - GEOLOGIA

A geologia da area e constituida quase que predominantemen te pela Formação Bauru, do Cretaceo Superior. Essa formação e constituida por siltitos, arenitos, arenitos argilosos, geralmente com granulação fina e com presença de conglomerados misturados com cimento calcario. A Formação Bauru e muito bem estudada e descrita por Freitas (1955), Almeida (1964, 1974), Arid (1967), Suguio (1973), e outros.

Estudos mais recentes elaborados por Suguio et alii (1977) mostram que a Formação Bauru pode ser subdividida em três Litofácies de nominados Araçatuba ( $B_1$ ), São José do Rio Preto ( $B_2$ ) e Marilia ( $B_3$ ). Se gundo os autores, estas Litofácies possuem expressão geomorfológica que traduz diferentes comportamentos de relevo, devido a sua constituição sedimentológica diferenciada, o que torna possível e seu mapeamento.

Essas Litofacies foram identificadas através do mapeame<u>n</u> to fotogeológico das imagens LANDSAT (Amaral, 1977) e de analises gran<u>u</u> lometricas, alem de verificação de campo.

Na  $\bar{a}$ rea de estudo em quest $\bar{a}$ o aparecem apenas as Litof $\bar{a}$ cies  $B_1$  e  $B_2$ , que possuem as seguintes caracter $\bar{i}$ sticas (segundo os autores citados):

- Litofácie Aracatuba (B<sub>1</sub>) É constituída de arenitos argilosos e silitos de granulação muito fina; para oeste, rumo à calha do rio Paranã, torna-se mais grosseira, com constantes afloramentos de um arenito cor vinho, que recobre o basalto nessa ãrea. Caracteri za-se por baixa densidade de drenagem, relevo suave, vegetação natural rala e uso do solo para pastagens.
- Litofácie São José do Rio Preto (B<sub>2</sub>) Apresenta frequentes es truturas hidrodinâmicas (estratificações cruzadas e marcas ondu ladas assimétricas) que representam um sistema fluvial com predo minância de rios de maior porte que os da fase anterior. Caracte riza-se por maior densidade da drenagem, relevo mais movimentado, vegetação natural densa e intenso uso agrícola do solo.

A espessura dos sedimentos da Formação Bauru sofre varia ções em função da estrutura geológica e da morfologia. As espessuras me nores são encontradas no vale dos grandes rios, tais como o Tietê, São José dos Dourados e Paranã, pois em função da erosão diferencial aflora aí o basalto subjacente.

Outra formação que aparece na ārea  $\tilde{e}$  a Formação Serra  $\underline{Ge}$  ral, que  $\tilde{e}$  formada pelos extensos derrames da basalto que ocorreu no  $\underline{Ju}$  rassico superior e Cretaceo inferior. O basalto aflora principalmente no vale dos grandes rios.

Nos vales dos grandes rios podem ocorrer depositos al $\underline{u}$  viais de idade Cenozoica (Figura 2.1).

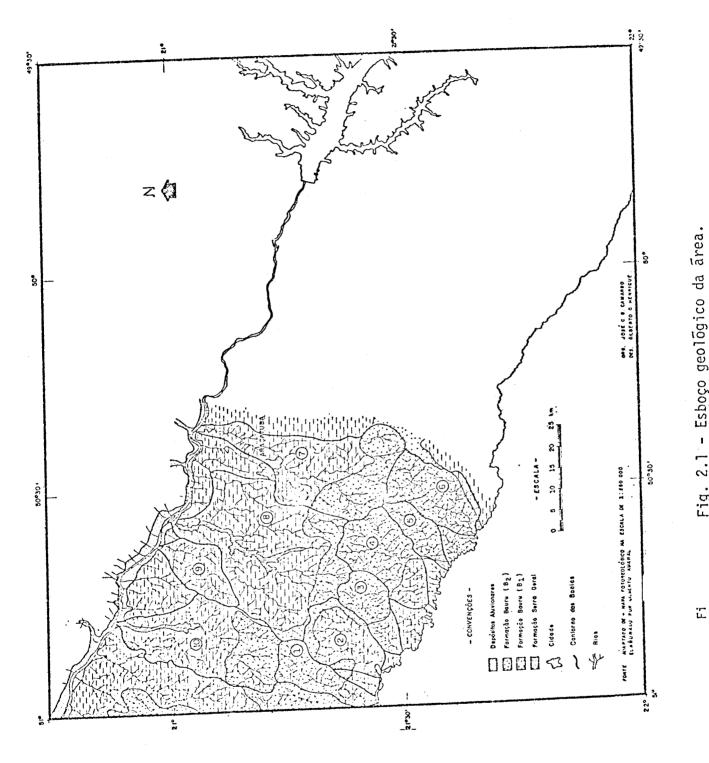


Fig. 2.1 - Esboço geológico da área.

### 2.2 - RELEVO

A característica fundamental da grande região fisiogrāfica paulista denominada Planalto Ocidental e a sua monotonia paisagística; apresenta colinas suavisadas do topo plano, que formam amplos interflúvios. As cotas altimétricas regionais estão por volta de 400 a 500 m e vão diminuindo à medida que se caminha em direção à calha do rio Paranã, onde as maiores altitudes não ultrapassaram os 300 m.

Numa analise rapida do esboço hipsométrico dessa area (Figura 2.2), vê-se que o fato mais marcante topograficamente  $\bar{e}$  a presença de uma porção mais elevada, no sentido geral leste-oeste, que age como divisor d'agua, separando nitidamente os afluentes que se diregem para o rio Tietê e os que se dirigem para o rio Aguapei (ou Feio).

Nesse interfluvio as altitudes estão por volta de 400 m e descem suavemente, através de grandes rampas, até atingir o vale dos rios Tietê e Aguapei, onde as altitudes estão por volta de 300 m. Vê-se que os desniveis nessa area, em sua maior parte, estão por volta de 100 m.

Outro fato que chama a atenção é que os afluentes da mar gem direita do rio Aguapei (Feio), na porção centro-oeste da área, apre sentam menor extensão em relação aos que se dirigem para o Tietê, isso pode ser facilmente explicado pela presença de um espigão mais elevado, do topo plano, com altitudes por volta de 500 m.

Outra característica dessa  $\tilde{a}$ rea  $\tilde{e}$  que os afluentes do rio Tiet $\hat{e}$  e os do rio Aguape $\tilde{i}$  têm sentido diametralmene opostos, mas mantêm um paralelismo entre si e desembocam nos dois grandes rios, formando um  $\tilde{a}$ ngulo quase reto, isto  $\tilde{e}$ , um  $\tilde{a}$ ngulo de quase  $90^{\circ}$ .

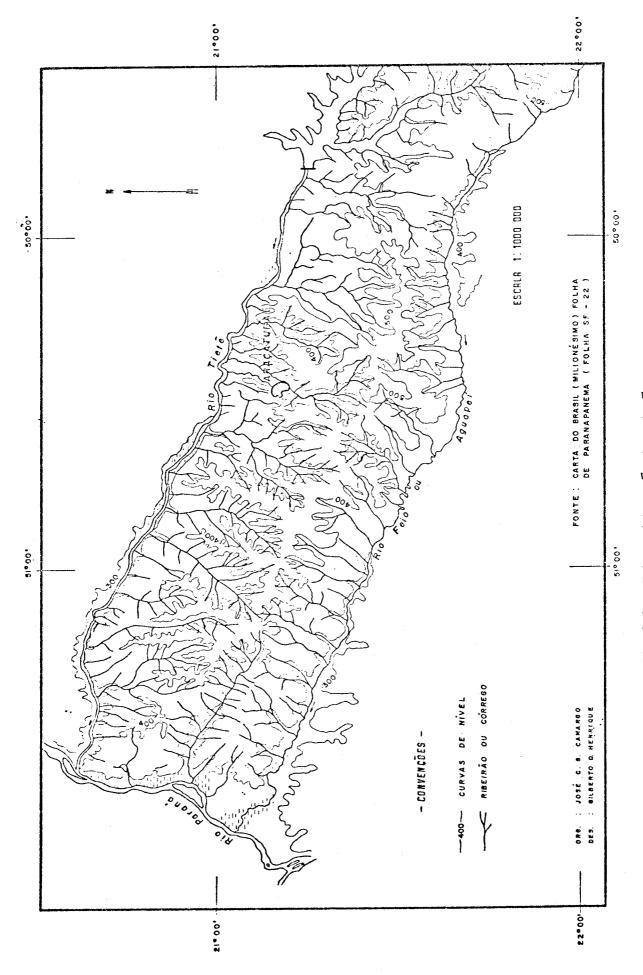


Fig 2.2 - Esboço hipsométrico da área.

#### 2.3 - CLIMA

A compreensão das características climáticas de determina da área ou região é muito importante, pois pode dar informações valio sas para a análise da paisagem local. Com referência às bacias hidrográficas, vê-se que a precipitação tem papel decisivo por ser a responsável pelo fornecimento de energia ou "input" às bacias hidrográficas. A própria vegetação é considerada reflexo do clima e os agentes erosivos têm maior ou menor atuação, conforme a relação de forças entre a quantidade de precipitação, a cobertura vegetal e o relevo local.

Analisando o quadro da dinâmica climática regional, vê-se que o Estado de São Paulo, localizado na altura do Trópico de Capricór nio, apresenta-se como uma zona de transição onde ocorrem conflitos en tre diferentes massas de ar. A gênese da dinâmica climática no Estado de São Paulo, bem como a origem dos fenômenos frontogênicos, estão mui to bem estudados e detalhados no atlas elaborado por Monteiro (1963), de nominado "A dinâmica climática e as chuvas no Estado de São Paulo".

Assim, observa-se que as principais massas de ar que atuam nessa região, as quais são responsáveis pelas características dos climas locais, são: Massa de ar Tropical Continental, Massa de ar Equatorial e Massa polar Marítima - a qual atua num plano secundário.

A atuação dessas massas de ar durante o ano todo propicia um tipo de clima com precipitações maiores no verão (dezembro a março), atingindo indices por volta de 1.150 mm, e uma estação seca no periodo de inverno (abril a setembro), com indices de precipitação por volta de 200 mm.

Quanto aos totais médios anuais de precipitação, vê-se que variam de 1.200 mm na parte leste a 1.100 mm na parte oeste (Figura 2.3); este fato pode ser explicado pela orografia e pela continentalida de, pois quanto mais distante se estiver do litoral, em direção à calha do rio Paraná, maior será a ocorrência de diminuição nos índices de precipitação.

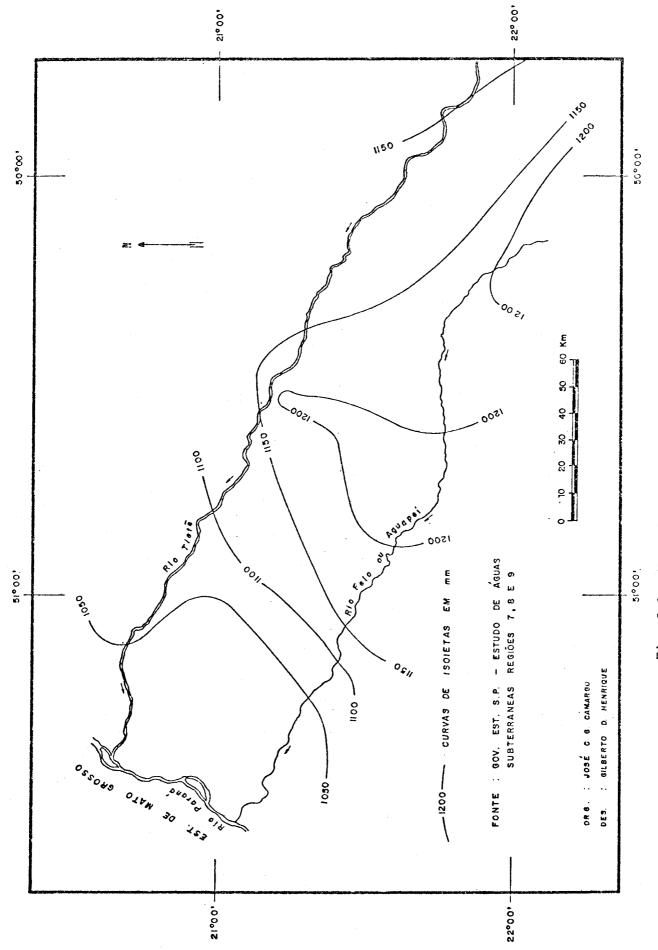


Fig. 2.3 - Mapa das isoietas anuais.

As temperaturas também sofrem variações durante o ano; as maiores temperaturas ocorrem nos meses de dezembro a março, com média mensais acima de  $20^{\circ}$ C, e caem para  $19^{\circ}$ C nos meses mais frios (junho e ju lho). Ilustra-se esse fato com um gráfico, demonstrativo da distribuição da temperatura média mensal da cidade de Araçatuba, localizada qua se que no centro da área, podendo-se extrapolar esse dados para toda a região (Figura 2.4).

Quanto à umidade relativa do ar, ela é maior na época do verão (maiores precipitações), com valor aproximado de 70%, e diminui na época de inverno, quando diminuim as precipitações, chegando por volta de 55% (Figura 2.5).

Finalmente, para melhor caracterizar as condições climaticas da área, pode-se usar a classificação de Koeppen. Ele baseou suc classificação nos valores médios de temperatura e precipitação, utilizan do um nomeclatura especial para designar os tipos de clima. Apesar das críticas existentes a essa classificação ela ainda é muito aceita, e os mapas climáticos apontam para essa região dois tipos de climas denomina dos Aw e Cwa. O clima Aw - "Clima tropical úmido com estação chuvosa no verão e seca no inverno" - apresenta uma estação chuvosa nos meses de ou tubro a abril, com índices de precipitação por volta de 1.100 a 1.300 mm, e uma estação seca que vai de maio a setembro, onde as precipitações são muito baixas. O clima Cwa - "Clima mesotérmico de inverno seco em que a temperatura média do mês mais frio é inferior a 18°C e a do mês mais quente ultrapassa 22°C". O total de chuva nos meses mais secos não ultra passa 30 mm (Figura 2.6).

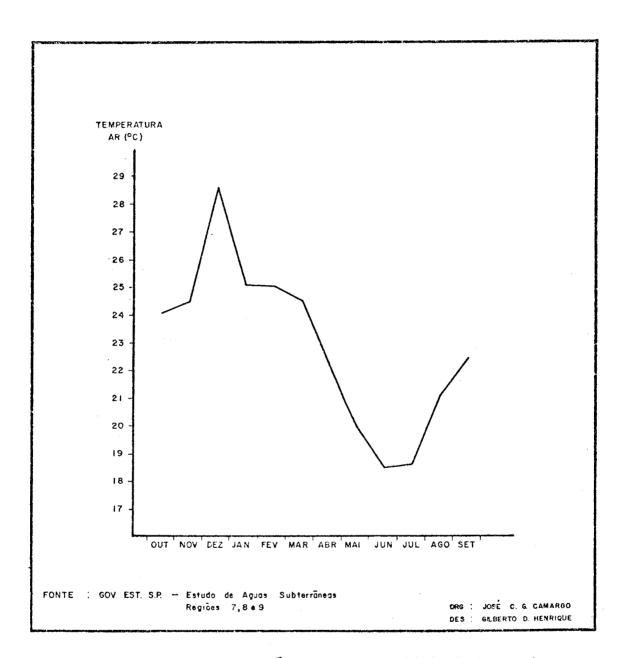


Fig. 2.4 - Temperatura média mensal da cidade de Araçatuba.

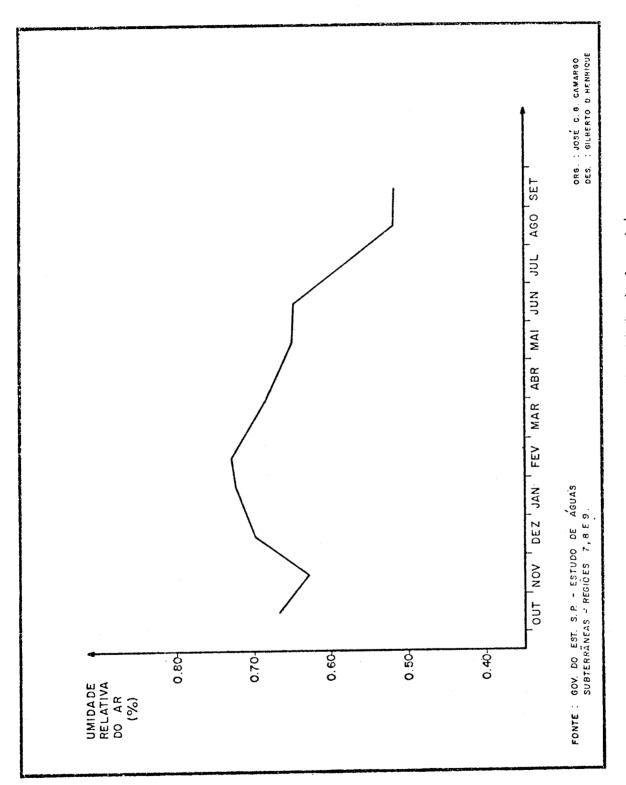


Fig. 2.5 - Umidade relativa do ar da cidade de Araçatuba.

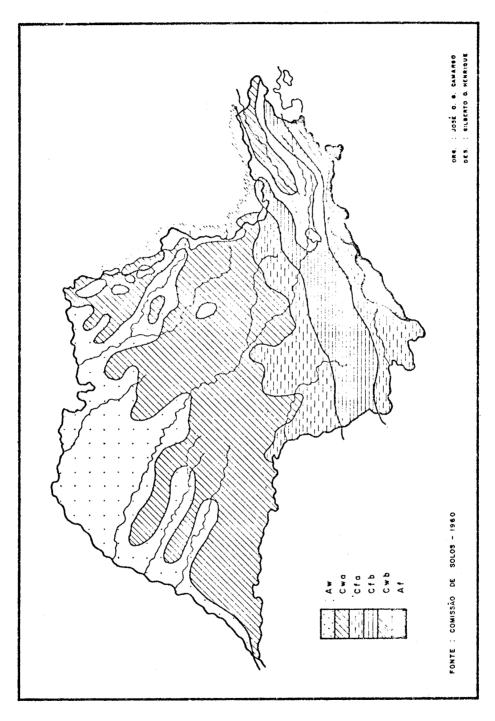


Fig. 2.6 - Mapa esquemātico da divisão climática do Estado de São Paulo.

## 2.4 - VEGETAÇÃO, SOLOS E HIDROGRAFIA

No aspecto relativo a vegetação, a antiga Mata Latifolia da Tropical que cobria todo o oeste do Estado de São Paulo, chegando até as barrancas do Parana, foi completamente destruída. O que existe hoje na área é predomínio das lavouras, destacando-se as de café, milho, al godão, amendoim, etc. e as pastagens para a criação de gado.

Nas baixadas e cabeceiras dos rios aparecem, em alguns  $l\underline{u}$  gares de topografia um pouco mais acentuada, capoeiras ou matas um po $\underline{u}$  com mais desenvolvidas, mas de pequena expressão areal. Também aparecem nessa área algumas manchas de cerrado e pequenas áreas reflorestadas (Figura 2.7).

Os principais grupos de solos que ocorrem na área são provenientes da Formação Bauru, destacando-se os solos Podzólicos de Lins (derivado do  $B_2$ )e Marilia (derivado do  $B_3$ )e o Latossol Vermelho Escuro (de rivado do  $B_1$ ) fase arenosa, que são os que apresentam maior distribuição areal.

Segundo a Comissão de Solos (1960), os solos Podzolizados de Lins e Marilia estão associados a relevos suavemente ondulados, com topos levemente arredondados ou achatados, formando vales bem abertos. Eles são orginados de arenitos da Formação Bauru, com cimento calcário. A maior parte desses solos são utilizados para a agricultura, principal mente a cultura de algodão e do amendoim.

O Latossol Vermelho escuro fase arenosa são solos profundos, arenosos, acentuadamente drenados, de cor vermelho-escura. São originados do arenito Bauru sem cimento calcário e ocorrem em áreas de relevo suavemente ondulado, com colinas de encostas com grandes declives e vales abertos. Esses solos são geralmente usados para pastagens e al gumas pequenas culturas, tais como o milho e a mandioca.

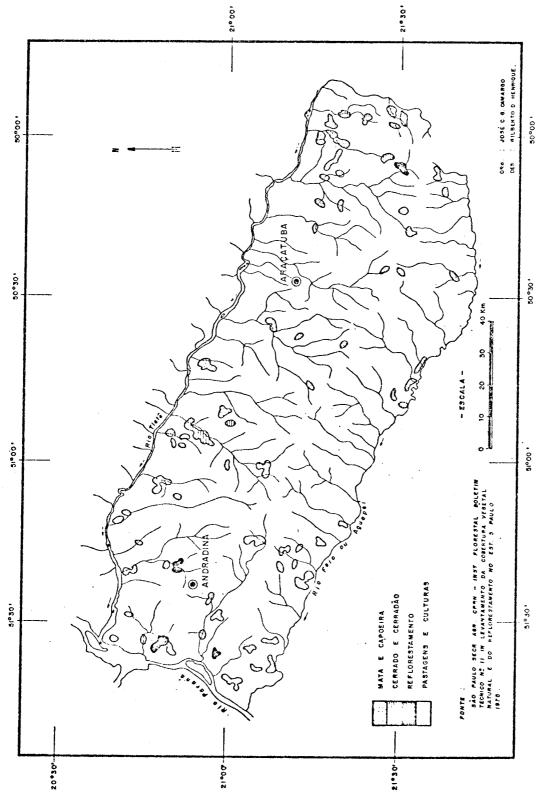


Fig. 2.7 - Cobertura vegetal da ārea.

O Planalto Ocidental apresenta maior densidade de drenagem nas areas onde predomina o arenito Bauru misturado com cimento calcario, que, sendo uma camada impermeável, dificulta a infiltração e provoca o aumento do escoamento superficial. Predominam nessa area as redes de dre nagem dentriticas.

Essa descrição geral do quadro natural da ārea ē importan te para a interpretação dos dados levantados sobre as bacias hidrogrāfi cas, conhecendo-se o ambiente em que elas se desenvolveram.

## CAPITULO 3

## MATERIAIS E MÉTODOS

#### 3.1 - MATERIAIS

Este capítulo diz respeito  $\bar{a}$  documentação e ao aparelhamen to empregado na obtenção dos dados. A documentação basica utilizada nes te trabalho são as imagens LANDSAT na escala de 1:250.000 e as cartas to pograficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

#### 3.1.1 - IMAGENS DO SATELITE LANDSAT

Utilizaram-se apenas os canais 5 e 7 da imagem LANDSAT (órbita 206, controle 27, de 26 de agosto de 1977, na escala de 1:250.000), pois são os que dão melhores resultados para o levantamente da rede hidrografica (Moraes, 1975; Valerio et alii, 1976; Santos, 1977).

## 3.1.2 - CARTAS TOPOGRĀFICAS

Para comparar as informações levantadas nas imagens LANDSAT, fizeram-se as mesmas medidas em bacias hidrográficas levantadas a partir de cartas topográficas da área, nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

As cartas topográficas na escala de 1:250.000 utilizadas são:

- Carta Topográfica de Araçatuba (Folha SF-22-X-C). IBGE.
- Carta Topografica de Votuporanga (Folha SF-22-S-A). IBGE.

As cartas topográficas do IBGE na escala de 1:50.000 utilizadas são as seguintes:

- Bacuri:
- Aracangua;
- Araçatuba;

- Bento de Abreu;
- Salmourão;
- Rinopolis;
- Valparaīso;
- Ribeiro do Vale;
- Guararapes;
- Birigui;
- Clementina.

## 3.1.3 - MATERIAL CARTOGRÁFICO USADO PARA SUPORTE DA PESQUISA

Alem das cartas mencionadas acima, utilizaram-se também o $\underline{u}$  tras cartas e mapas para complementar a documentação:

- Mapa Geológico do Estado de São Paulo (1:1.000.000 IGG).
- Mapa Hipsométrico do Estado de São Paulo (1:1.000.000 IGG).
- Carta do Brasil ao milionesimo (Paranapanema-SF-22 IBGE).
- Mapas e Atlas existentes.

#### 3.1.4 - MATERIAL DE ESCRITÓRIO E DESENHO

Como este trabalho consistiu em fazer uma série de medidas e contagens dos canais fluviais nas cartas topográficas e nas imagens LANDSAT, utilizaram-se equipamentos simples de medição e desenho tais co mo: canetas, esquadros, réguas, curvimetros, transferidor, máquina de calcular, etc.

#### 3.1.5 - BIBLIOGRAFIA

A bibliografia e considerada elemento indispensavel para a realização desta pesquisa, pois foi atraves dela que se elaboraram as bases metodológicas e conceituais que nortearam essa pesquisa; as obras basicas citadas estão relacionadas no final do trabalho.

## 3.2 - METODOS

Nesta seção procurou-se explicitar o procedimento utiliza do e como foram obtidos os índices e parâmetros morfométricos empregados.

Baseou-se esta pesquisa no esquema elaborado por Boesch (1970) e citado por Abreu (1976), em que o último faz a hierarquização das etapas de investigações em quatro níveis: obtenção dos dados, registro e armazenamento, processamento, e resultado final.

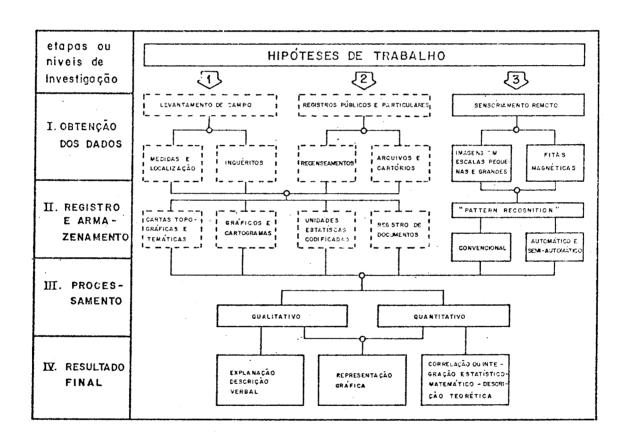


Fig. 3.1 - Hierarquização das etapas de investigação segundo Boesch, adaptado de Abreu (1976).

Parte-se da hipótese de trabalho que, no caso em questão, é a verificação da potencialidade das imagens orbitais do satélite LANDSAT (1:250.000), quando comparada com cartas topográficas da mesma área e nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000, para estudos morfométricos e topo lógicos de bacias hidrográficas.

Analisando-se a Figura 3.1 vê-se que, depois de escolhida a hipótese de trabalho, pode-se recorrer a um ou mais dos três grandes canais de informação que são: levantamento de campo, registros públicos ou particulares, e sensoriamento remoto.

Nesta pesquisa optou-se pelo terceiro caso (levantamento de dados através de sensoriamento remoto), passando pelas diversas fa ses até chegar aos resultados finais (2)

Justifica-se então a ausência de um trabalho de campo nes sa pesquisa, em virtude do procedimento empregado e também da dificulda de de fazer o levantamento, a medição e a contagem dos canais fluviais diretamento no campo.

<sup>(2)</sup> No que diz respeito ao processamento de dados, deve-se esclarecer que:

a) Os parametros estatísticos foram calculados através do Programa "ESTAT", em linguagem FORTRAN, elaborado pelo Prof. Dr. Gilberto Amaral - Geociências - USP.

b) Os coeficientes de correlação (segundo Pearson) e as retas de re gressão foram calculadas através do programa "CORREL", em lingua gem FORTRAN, também elaborado pelo Prof. Dr. Gilberto Amaral -Geociências - USP.

c) As matrizes de correlação (correlação linear de Pearson) e os den drogramas (baseados no método: Weighted Pair-Group Method) foram elaborados com base no Programa "NUMERICAL TAXONOMY". Este con junto de programas foi desenvolvido por W.W. Moss, F.J. Rohlf e J. Hendrickson, cedido por W.W. Moss (The Academy of Natural Sciences of Philadelphia) ao Prof. Dr. Rubens A. da Cunha (Departamento de Matemática - UNESP - Rio Claro), e implantado no Sistema IBM - 1130 do Centro de Processamento de Dados da Escola de Engenharia de São Carlos - USP, por L.F. Blota, E.W. Cazarini e Rubens A. da Cunha.

## 3.2.1 - LEVANTAMENTO DA REDE HIDROGRÁFICA NAS IMAGENS LANDSAT

O levantamento da rede hidrografica nas imagens LANDSAT foi feita através do método visual, isto é, através dos mesmos métodos usados na interpretação de fotografias aéreas convencionais, levando-se em conta que as imagens LANDSAT não permitem o uso da estereoscopia. Uti lizou-se papel "ultraphan" transparente e seguiu-se a metodologia já bas tante divulgada pelos técnicos do INPE, que consiste no seguinte procedimento:

- a) Utilizou-se o canal 7 para levantamento dos rios cuja largura e posição topográfica permitam a detecção da lâmina d'agua, pois, como nesse canal a radiação eletromagnética é quase que total mente absorvida pela agua, esses rios aparecem bem definidos na imagem, contrastando visivelmente com as areas adjacentes. Des se modo consegue-se traçar os rios maiores, que servem de orien tação para se traçar a drenagem secundária. As imagens do canal 7 também realçam o relevo devido ao sombreamento mais pronuncia do.
- b) Utilizando-se o "overlay" com a drenagem principal jā delineada, superposto ao canal 5, consegue-se traçar a drenagem secundāria, pois nesse canal, devido ā diferença de tonalidade entre a mata ciliar que apresenta tons de cinza mais escuros e as āreas adja centes, podem-se traçar os rios menores com boa precisão.

A interpretação da rede hidrográfica, tanto no canal 7 como no canal 5, foi auxiliada por cartas, mapas e fotografias aéreas que pudessem auxiliar na interpretação e tirar certas dúvidas existentes (Figura 3.2).

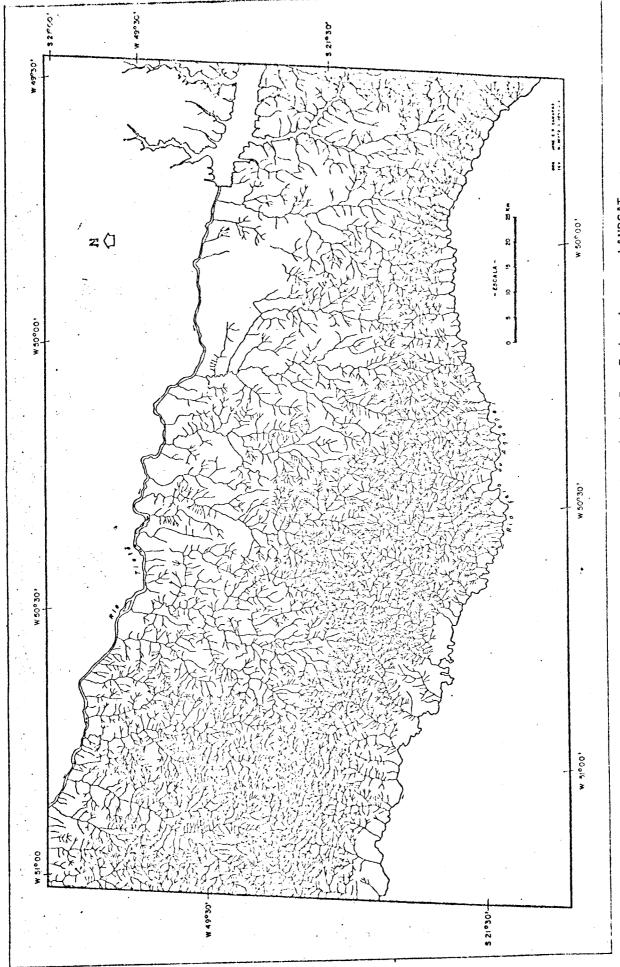


Fig. 3.2 - Drenagem levantada a partir dos canais 5 e 7 das imagens LANDSAT.

## 3.2.2 - LEVANTAMENTO DA REDE HIDROGRÁFICA NAS CARTAS TOPOGRÁFICAS

O levantamento da rede de drenagem nas cartas topográficas para efeito de comparação foi bem mais simples. Utilizando-se papel "ultraphan" transparente superposto a carta topográfica, delinearam-se, com a maior precisão possível, todos os canais que apareciam na carta. Ressalta-se que alguns canais fluviais, apesar de não existirem nas car tas topográficas, foram acrescentados, pois a maior aproximação das cur vas de nível que formam reentrâncias leva a esta interpretação (Figura 3.3).

# 3.2.3 - DELIMITAÇÃO DAS BACIAS HIDROGRÁFICAS

Apos o levantamento da rede hidrográfica nas imagens e nas cartas topográficas, selecionaram-se 10 (dez) bacias hidrográficas, pois esse número foi considerado razoável para os propositos que se almejam atingir com esta pesquisa. Essas bacias foram selecionadas em função de:

- a) De modo geral pode-se classificar a totalidade das bacias nesse trecho como apresentando um padrão dendrítico; desse modo, qual quer bacia escolhida seria representativa dessa area.
- b) Disponibilidade das cartas topográficas na escala de 1:50.000, pois muitas cartas nessa área são consideradas de Segurança Nacional, o que torna difícil sua aquisição.

Nas imagens LANDSAT delimitaram-se as bacias usando-se o bom senso e procurando-se traçar o perimetro delas da maneira mais ade quada possível (Figura 3.4).

Jā nas cartas topogrāficas, pode-se utilizar o criterio das cotas altimetricas, procurando-se traçar seus limites nas āreas de cotas mais elevadas que correspondem, no terreno, aos divisores d'āgua das bacias hidrogrāficas (Figuras 3.5 e 3.6).

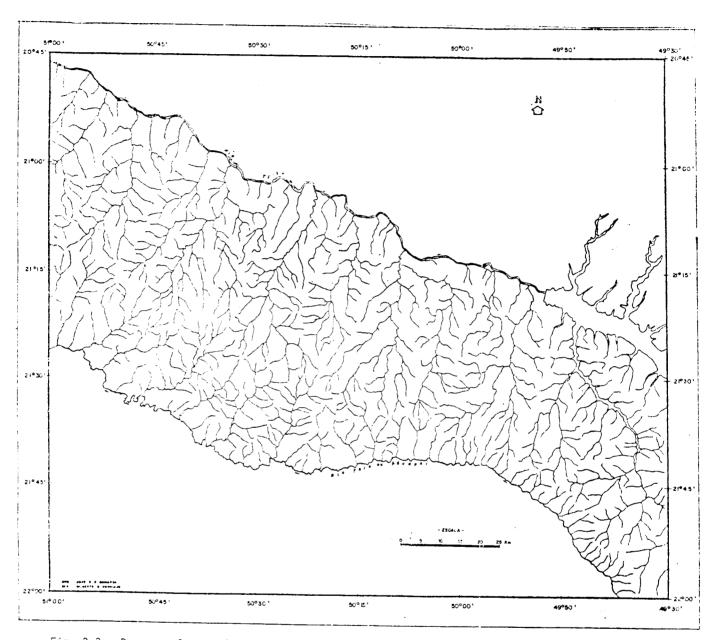


Fig. 3.3 - Drenagem levantada a partir das cartas topográficas na escala de 1:250.000.

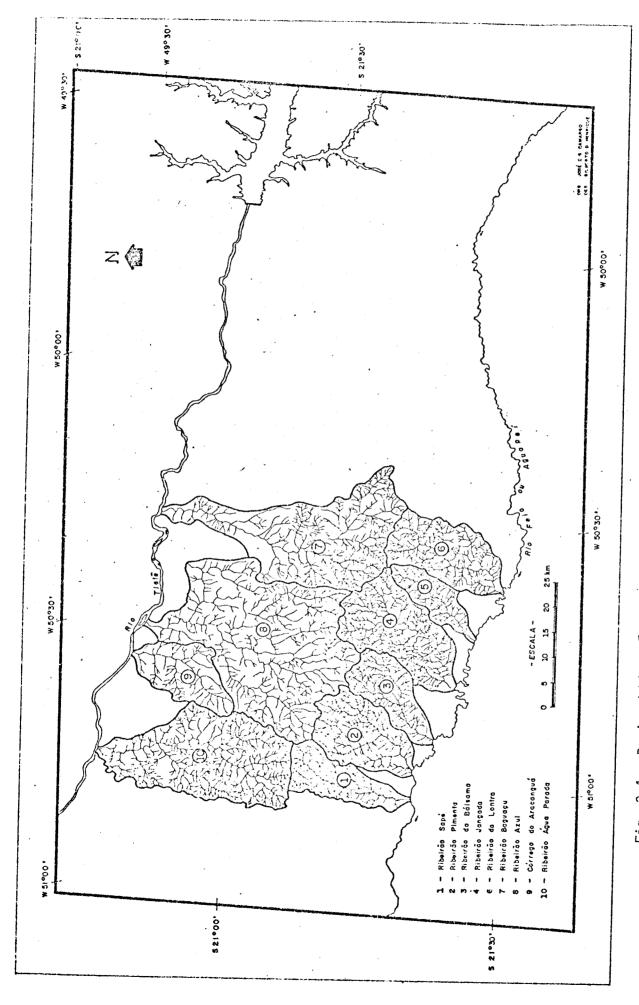


Fig. 3.4 - Bacias hidrogrāficas selecionadas na imagem LANDSAT (1:250.000).

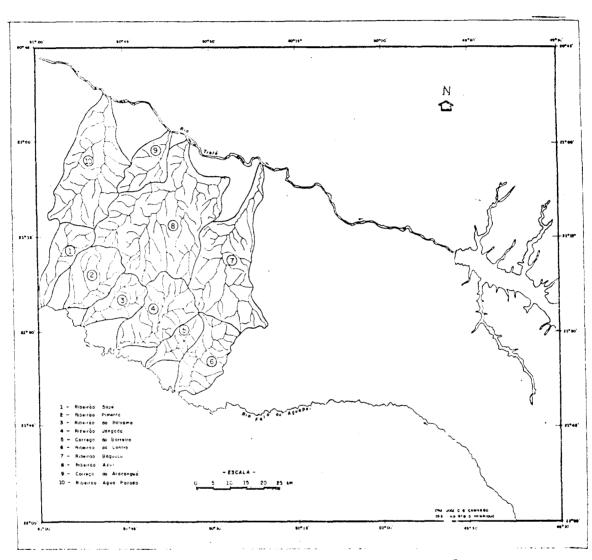


Fig. 3.5 - Bacias hidrogrāficas selecionadas nas cartas topogr $\bar{\underline{a}}$  ficas (1:250.000).

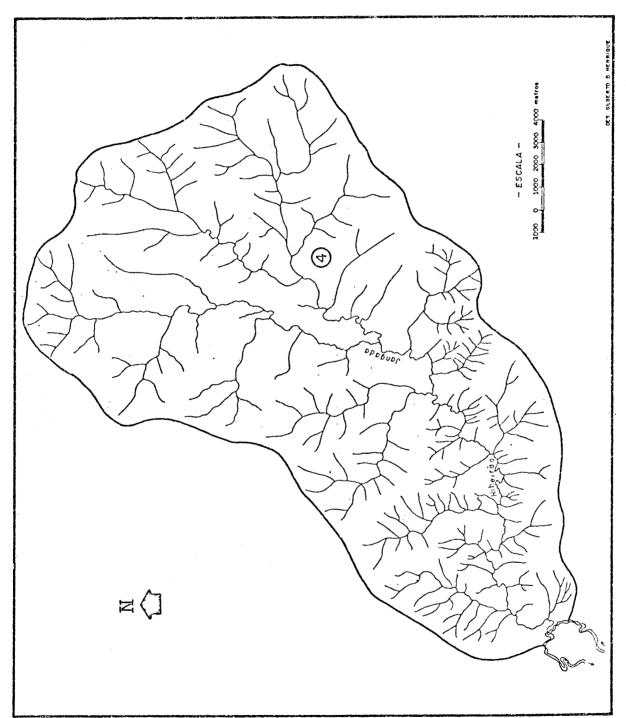


Fig. 3.6 - Exemplo de uma bacia levantada a partir das Cartas topográficas na escala de 1:50.000.

Relacionam-se abaixo as 10 (dez) bacias hidrográficas se lecionadas, sendo seis afluentes da margem direita do rio Aguapeí (ou Feio) e quatro afluentes da margem esquerda do rio Tietê. São elas:

# a) Afluentes da margem direita do rio Aguapei (ou Feio)

- 1) Ribeirão Sapē;
- 2) Ribeirão Pimenta;
- 3) Ribeirão Balsamo;
- 4) Ribeirão da Jangada;
- 5) Corrego do Barreiro;
- 6) Ribeirão da Lontra.

# b) Afluentes da margem esquerda do rio Tietê

- 7) Ribeirão Baguaçu;
- 8) Ribeirão Azul;
- 9) Corrego do Aracangua;
- 10) Ribeirão Água Parada.

Nessas dez bacias hidrograficas selecionadas fez-se uma s $\underline{e}$  rie de medidas baseadas em parametros e indices morfometricos, ressal tando-se que essa etapa foi bastante trabalhosa e demorada, pois os cal culos exigem muito cuidado e atenção, bem como frequentes revisões.

# 3.2.3 - VARIÁVEIS E PARÂMETROS MORFOMETRICOS UTILIZADOS

# a). Variaveis morfométricas

A análise morfométrica de bacias hidrográficas foi desenvolvida com o objetivo de substituir as análises qualitativas, que eram sempre subjetivas e estavam intimamente associadas a interpretações pessoais.

A analise quantitativa possibilitou maior desenvolvimento da ciência geomorfológica, e as leis e enunciados surgidos puderam ser facilmente entendidos por pesquisadores de outras areas.

Essa concepção metodológica, baseada em Horton e seus discipulos, foi desenvolvida com o intuito de melhor compreender e estudar a evolução e a estrutura das bacias hidrográficas; é conhecida na literatura geomorfológica como Modelo Hortoniano.

Com o desenvolvimento dos estudos quantitativos de bacias hidrográficas, apareceu um grande número de indices e parâmetros, que au xiliam na compreensão e descrição das redes hidrográficas, bem como for necem elementos numéricos para comparação.

Esses indices podem ser agrupados em três grandes classes que são:

- a) Analise areal de bacias hidrográficas.
- b) Analise linear de bacias hidrográficas.
- c) Analise altitudinal de bacias hidrograficas.

Esclarece-se que, neste trabalho, não houve preocupação em levantar todos os indices existentes. Apenas selecionaram-se alguns dos mais utilizados, considerados mais interessantes, e calcularam-se esses indices escolhidos para os três tipos de documentos utilizados, procurando-se verificar os resultados que se obteriam.

Ressalta-se também que não se incluiu nenhum indice altimétrico, pois as imagens do satélite LANDSAT não permitem esse tipo de levantamento, isto  $\tilde{\mathbf{e}}$ , não  $\tilde{\mathbf{e}}$  possivel estudar altimetria através das imagens.

As variaveis morfometricas escolhidas são:

## 1) Indice de Circularidade (Ic)

De acordo com os fundamentos teóricos, quanto mais arre dondada for a forma de uma bacia hidrográfica, melhor ela é estruturada e o escoamento das águas é mais organizado dentro desse sistema. Uma bacia bem estruturada reflete a idéia de que existe um certo equilibrio en tre as variáveis do sistema, podendo-se deduzir que deve haver certa es tabilidade da área.

0 îndice de circularidade  $\tilde{e}$  tamb $\tilde{e}$ m muito  $\tilde{u}$ til para a predição de certas caracter $\tilde{i}$ sticas hidrol $\tilde{o}$ gicas da bacia hidrografica.

O indice de circularidade foi proposto por Miller (1953) e divulgado por Christofoletti (1969) e relaciona a area da bacia hidro grafica com a area de um circulo que possua circunferência igual ao comprimento do perimetro da bacia. E expresso pela seguinte formula:

$$Ic = \frac{A}{Ac}$$
 (3.1)

onde:

Ic = Indice de circularidade.

A = Area da bacia.

Ac = Ārea do cīrculo de perīmetro igual ao da bacia considerada.

Segundo Morisawa (1957), o indice de circularidade procura comparar a forma da bacia em relação  $\bar{a}$  de um circulo, considerado como a melhor expansão areal correlacionado com o escoamento fluvial. O maior valor ser $\bar{a}$  Ic = 1,0; nesse caso a  $\bar{a}$  rea da bacia corresponderia exatamente  $\bar{a}$  do circulo de igual perimetro.

## 2) Densidade de Rios (Dr)

O conceito de frequência de rios ("stream frequency") foi primeiramente proposto por Horton (1945), e considerava a quantidade de cursos d'āgua ou canais em relação à ārea da bacia. Segundo Horton, o número de rios é entendido como a soma total de todas as parcelas concernentes aos números de segmentos encontrados em cada ordem. Mas Christo foletti (1969) faz algumas restrições à maneira de calcular o número to tal de rios, mostrando que os cursos d'āgua de uma bacia hidrográfica são diferentes da soma total dos segmentos das várias ordens. O autor também mostra que há uma certa confusão entre o conceito de frequência de rios e o de densidade de segmentos da bacia; propõe, então, o termo densidade de rios, que relaciona o número de segmentos de canais de primeira ordem (magnitude da bacia) com a área da respectiva bacia (Christofoletti, 1978). A formula é a seguinte:

$$Dr = \frac{N}{A} \tag{3.2}$$

onde:

Dr = Densidade de rios.

N = Numero de segmentos ou canais de 1<sup>a</sup>. ordem.

A = Area da bacia.

Segundo o autor esse indice e muito importante, pois representa o comportamento hidrogeológico de determinada area.

# 3) Densidade de Drenagem (Dd)

Foi primeiramente definido por Horton (1945) e empregado por Freitas (1952). Ver também Christofoletti (1969). Esse indice morfo métrico correlaciona o comprimento total dos canais ou rios com a area da bacia hidrografica considerada. E expresso pela seguinte formula:

$$Dd = \frac{L}{A}$$
 (3.3)

onde:

L = Comprimento total dos rios ou canais.

A = Ārea da bacia considerada.

Para efeito de calculo considera-se o comprimento dos canais dentro de cada ordem; o comprimento total  $\tilde{e}$ , ent $\tilde{a}$ o, a soma dos comprimentos de cada ordem.

A densidade de drenagem (Dd) juntamente com a densidade de rios (Dr) são indices que mostram o grau de dissecação de uma determina da area (Figura 3.7).

Strahler (1964) mostra que Melton (1958) estudou detalha damente as relações entre a densidade da drenagem e a frequência de rios, ambas importantes para a compreensão da textura da topografia; entretan to, cada indice trata de aspectos distintos. Assim sendo, mostra que é possível construir duas bacias hidrográficas hipotéticas que apresentam a mesma densidade de drenagem, mas diferentes frequência de rios; também é possível construir duas bacias hipotéticas que apresentam a mesma fre quência de rios, mas diferentes densidades de drenagem (Figura 3.8).

O clima exerce uma influência muito importante, pois é o responsável pela descarga (quantidade de precipitação) que vai alimentar os canais hidrográficos; age indiretamente refletindo na vegetação, que, por sua vez, exerce controle sobre a erosão do solo. As características físicas da área, através do material rochoso e dos tipos de solos, são também importantes, pois determinam os diferentes graus de resistência perante as forças erosivas.

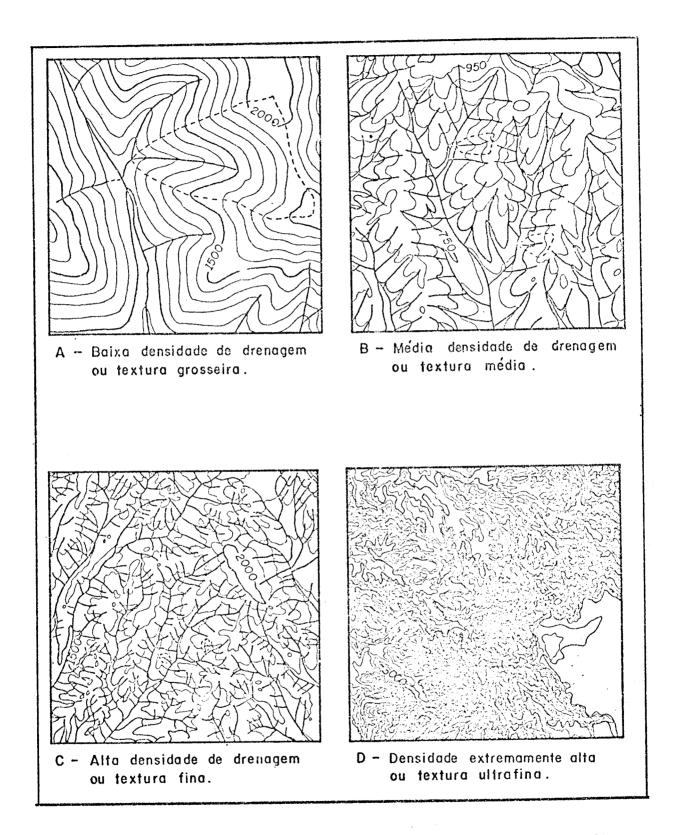


Fig. 3.7 - Exemplos de densidade da drenagem e textura da topografia. FONTE: Strahler (1960).

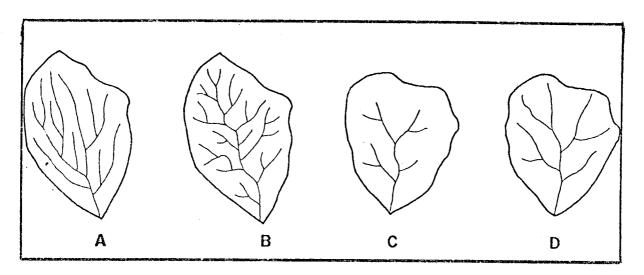


Fig. 3.8 - Bacias hipotéticas (A) e (B) com a mesma densidade de drena gem mas diferentes frequências de rios; bacias (C) e (D) com a mesma frequência de rios mas diferentes densidades de dre nagem.

FONTE: Strahler (1964).

Segundo Christofoletti (1979), na natureza dinâmica da ba cia hidrográfica a densidade da drenagem possui funções distintas: a) é a resposta aos controles exercidos pelo clima, vegetação, litologia e ou tras características da área drenada; b) é fator que influencia o escoa mento e o transporte sedimentar na bacia de drenagem. Nesse mesmo traba lho o autor mostra que, como a densidade da drenagem reflete dependên cia das condições climáticas e de outros controles existentes na bacia, pode servir de base para a classificação de bacias de drenagem e carac terização de regiões físicas.

Morisawa (1968) mostra que, geralmente, bacias hidrogrāficas em areas argilosas e cascalhentas apresentam alta densidade de drenagem e frequência de rios, enquanto bacias hidrogrāficas em areas are niticas possuem baixa densidade de drenagem e frequência de rios.

A densidade de drenagem e facilmente calculada, apresenta diferentes valores na natureza e reflete a complexidade de fatores que controlam o escoamento superficial.

#### 4) Textura da Topografia (Tt)

Foi apresentado primeiramente por Smith (1950) e emprega do por Freitas (1952). Ver também Christofoletti (1969) e França (1968). Freitas, baseando-se em Smith, utiliza os dados de densidade de drenagem para o cálculo da textura topográfica, o qual tem por finalidade representar o grau de entalhamento e dissecação da superfície terrestre. É expresso pela seguinte fórmula:

$$\log Tt = 0.219649 + 1.115 \log Dd,$$
 (3.4)

onde:

Tt = Textura da topografia.

Dd = Densidade da drenagem.

Smith (1950) procurou estabelecer certos parâmetros para a textura topográfica a fim de obter padrões interpretativos para os va lores obtidos. França (1968) adaptou esses parâmetros expressos em  $\frac{mi}{1}$  lhas ao sistema métrico e transformou o perimetro em km, conforme a  $\frac{Ta}{1}$  bela 3.1.

TABELA 3.1
TEXTURA TOPOGRÁFICA

CLASSE DE TEXTURA	RAZÃO DA TEXTURA MEDIA				
TOPOGRÁFICA	PERÍMETRO EXPRESSO EM MILHAS	PERÍMETRO EXPRESSO EM km			
Grosseira	abaixo de 2,5	abaixo de 4,0			
Media	entre 2,5 e 6,2	entre 4,0 e 10,0			
Fina	acima de 6,2	acima de 10,0			

Freitas (1952) mostra que "A textura da topografia depen de de varios fatores que atuam na drenagem. Classificam-se estes em duas classes: 1) fatores naturais, que compreendem o clima, a vegetação, a na tureza da rocha ou solo, a intensidade das chuvas, a capacidade de infil tração e o estágio do perfil longitudinal do rio; 2) fatores acidentais, que abrangem o grau de perfeição do mapeamento e o valor da escala pregada. Em geral, as rochas pouco resistentes, solos desprotegidos pe la vegetação, produzem texturas finas, isto e, quando as curvas de nivel se acham cerradas, representando um relevo mais acentuado. Ao contrário, rochas resistentes causam uma textura grosseira, caracterizada pelo es paçamento das curvas de nível e pela rarefação das linhas de drenagem (Figura 3.7). Entretanto, a dependência de tais fatores de controle e lo cal e não regional. Aplicando-se este critério para largas areas, a tex tura da topografia pode indicar, em termos quantitativos, o estágio do processo erosivo: juventude, maturidade ou senilidade, pois a peneplani zação se efetua atraves dos estagios do ciclo de erosão, independente mente da natureza da rocha ou de outras particularidades estruturais, havendo tão somente retardamento de ciclo nas rochas duras e areas cober tas de vegetação, e aceleração nas rochas moles, nos solos desnudos e nas regiões de alta pluviosidade. Eis, pois, a razão porque a textura da to pografia, para exprimir o estagio do ciclo de erosão, precisa abranger um quadro regional, e não local, onde estes fatores controlam localmen te o processo".

Christofoletti (1969) comenta essa afirmação mostrando que, sem se preocupar com a concepção davisiana de evolução do relevo, mas procurando compreender os aspectos diretamente ligados à morfometria, considera o clima principal fator responsável pelo entalhamento das pai sagens, pois é ele que fornece a massa líquida necessária à esculturação e à estruturação da rede de drenagem.

# 5) Indice entre o Comprimento e a Area da Bacia (ICo)

A caracterização da forma das bacias hidrográficas é unas sunto ainda bastante discutido na literatura geomorfológica, sendo uma das variáveis mais difíceis de ser medida de maneira precisa e acurada.

"A bacia hidrográfica representa a área drenada pela rede de canais, podendo ser influenciada por diversas características, tais como litologia, topografia e tectônica, que exercem controle sobre a eficiência dos processos atuantes na bacia. Esses fatores e processos incidem no desenvolvimento e expansão da rede de canais, que se organizam para escoar o input fornecido pelas condições ambientais sobre uma determinada área. A forma das bacias encontra-se condicionada, em grande para te, pela concorrência expansionista de redes adjacentes. Essa expansão ocorre até que a rede atinja o seu tamanho ótimo, alcançando o equilibrio em função das condições ambientais, e que o escoamento de todo e qualquer ponto da área separe um determinado canal de uma bacia de dre nagem" (Christofoletti e Perez Filho, 1975).

Inúmeros procedimentos têm sido propostos para descrever a forma das bacias hidrográficas segundo o aspecto quantitativo. Esco lheu-se um indice proposto por Christofoletti e Perez Filho (1975), denominado indice entre o comprimento e a área da bacia (ICo), o qual é obtido dividindo-se o diâmetro da bacia pela raiz quadrada da área. A formula é a seguinte:

$$IC_{o} = \frac{Db}{\sqrt{A}}, \qquad (3.5)$$

onde:

ICo = Indice entre o comprimento e a area.

Db = Diâmetro da bacia.

A = Area da bacia.

Ressalta-se que o diâmetro da bacia empregado nessa formu la é o diâmetro geométrico, que é a medida que vai da foz ao ponto mais distante da bacia. Segundo os autores, esse indice da informações para se descrever e interpretar a forma e o processo de alargamento ou alon gamento da bacia hidrográfica. Assim, quando o valor do ICo for próximo à unidade, a bacia terá uma forma semelhante a um quadrado, e quando os valores forem menores que a unidade, a bacia terá forma alargada; quan to maior for o valor acima da unidade, mais alongada será a forma da bacia.

### 6) Area da Bacia (A)

A area abrangida por uma bacia hidrografica e elemento im portante para o estudo quantitativo das bacias hidrograficas. Alem disso, ela e elemento indispensavel para calcular outros parametros, tais como a densidade da drenagem, indice de forma, etc.

A  $\bar{a}$ rea da bacia  $\bar{e}$  hidrologicamente importante por ser afe tada diretamente pela quantidade de precipitaç $\bar{a}$ 0 e por influenciar a quantidade de  $\bar{a}$ gua que vai ser escoada atrav $\bar{e}$ 5 da bacia.

Chorley (1969) mostra que o maximo de descarga por unida de de area  $\bar{\rm e}$  inversamente relacionada com o tamanho da area, porque as tempestadas mais fortes caem frequentemente em areas menores, isto  $\bar{\rm e}$ , concentram-se em pequenas areas. Desse modo, existe uma relação entre a area da bacia e a sua descarga.

O cálculo das áreas foi feito através do metodo da pesa gem. Nesse metodo desenha-se o contorno das bacias em papel vegetal, recortam-se essas e pesam-se elas em uma balança de precisão. Em seguida o peso do papel vegetal obtido é comparado com um peso padrão de uma  $\underline{a}$  rea já conhecida e, através de uma regra de três simples, calcula-se a área da bacia desejada.

#### 7) Perimetro (P)

O perimetro e também um dado significativo, pois entra no calculo de outros parametros quantitativos. Para determinar o perimetro das bacias hidrográficas analisadas, usa-se o curvimetro, fazendo-o per correr, com a maior fidelidade possível, o contorno das bacias hidrográficas, anteriormente transferidas para o papel vegetal.

#### 8) Comprimento dos Rios e Canais (L)

As medidas de area e de comprimento são as mais empregadas, em função da maior facilidade de obte-las e também da possibilidade de fazer essas medidas sobre cartas, mapas, fotografias aéreas e, atualmen te, imagens orbitais.

Nas medidas de comprimento usa-se o curvimetro, fazendo-o percorrer, com a máxima fidelidade possível, todas as sinuosidades dos canais fluviais, que nunca são linhas retas mas, na maioria das vezes, bastante flexionadas.

Em cada bacia mede-se o comprimento do rio principal; con sidera-se rio principal aquele canal que apresentou o maior diâmetro topológico e a maior ordem dentro da bacia.

Além do comprimento do rio principal, calcula-se o comprimento médio das canais de primeira ordem, o comprimento médio dos canais de segunda ordem e o comprimento total dos canais em cada ordem. Para calcular o comprimento médio dos canais, divide-se a soma dos comprimentos dos canais em cada ordem pelo número de canais encontrados na respectiva ordem.

# b) Variaveis topologicas

A analise topológica de redes fluviais esta relacionada com a maneira pela qual os vários canais se encontram conectados, procurando-se encontrar seus esquemas de ordenação.

Horton (1945) foi o primeiro a fazer medidas topológicas; procurou classificar as bacias hidrográficas baseando-se principalmente no número de canais e no seu comprimento. Muitos pesquisadores se interessaram por esse ramo de atividade, aumentando consideravelmente o conhecimento topológico sobre redes fluviais. Shreve (1966) notou, em suas pesquisas, que muitas redes hidrográficas analisadas não se comportavam rigorosamente conforme a lei do número de canais (de Horton) e procurou mostrar que populações de redes de canais naturais, desenvolvidos na au sência de controle geológico, são topologicamente aleatórias.

A analise topológica de redes fluviais é ainda um assunto que esta em desenvolvimento, com grande número de pesquisas em andamen to; contudo, os resultados dessas pesquisas ainda são bastante discutiveis e os dados, de modo geral, são escassos.

0 objetivo deste trabalho resume-se em calcular algumas das variaveis dos três tipos de documento utilizados e verificar os resultados. Hão se fara nenhuma analise profunda dessas variaveis, mas apenas alguns comentarios.

As variāveis topologicas escolhidas são:

# 1) Ordem $(\Omega)$

A ordem de una bacia hidrográfica diz respeito à sua hie rarquização, isto é, como estão organizados seus respectivos elementos (canais). A ordem das bacias hidrográficas foi primeiramente proposta por Horton (1945), sendo depois modificada por Strahler (1952) e divulgada no Brasil por Christofoletti (1969).

Horton (1945) preocupou-se com a ordenação dos canais para ter um método objetivo de subdividir as bacias hidrográficas. Basea do na hierarquia dos canais, Horton conseguir formular as "Leis da Com posição da Drenagem", as quais relacionam o número de canais, o seu com primento e a altimetria em relação à ordem dessas bacias. O sistema de ordenação proposto por Strahler (1952) apresenta uma certa vantagem em relação aos outros critérios, por ser bastante objetivo em sua aplicação e completamente hierarquizado.

Neste trabalho adotou-se o critério elaborado por Strahler, onde "os canais sem tributários são considerados de primeira ordem, es tendendo-se da nascente à confluência; os canais de segunda ordem sur gem da confluência de dois canais de primeira ordem e só recebem afluen tes de primeira ordem; os canais de terceira ordem surgem da confluência de dois canais de segunda ordem e podem receber afluentes de segunda e de primeira ordens; os canais de quarta ordem surgem da confluência de dois canais de terceira ordem e podem receber tributários das ordens in feriores, e assim sucessivamente" (Christofoletti, 1969), (Figura 3.9).

#### 2) Magnitude (M)

O conceito de magnitude foi primeiramente proposto por Shreve (1966, 1967) e divulgado no Brasil por Christofoletti (1973). En tende-se por magnitude de uma bacia hidrográfica o número de canais de primeira ordem ou de nascentes que lhe é tributário. Assim, a magnitude de uma bacia hidrográfica é igual ao número de canais de primeira ordem.

# 3) Relação de Bifurcação ( $R_b$ ) e Relação Ponderada de Bifurcação ( $R_{pb}$ )

A relação de bifurcação, que e uma relação entre o número total de canais de uma determinada ordem e o número total dos de ordem imediatamente superior, foi primeiramente elaborado por Horton (1945) e divulgado por Christofoletti (1969). A relação de bifurcação é expressa pela formula:

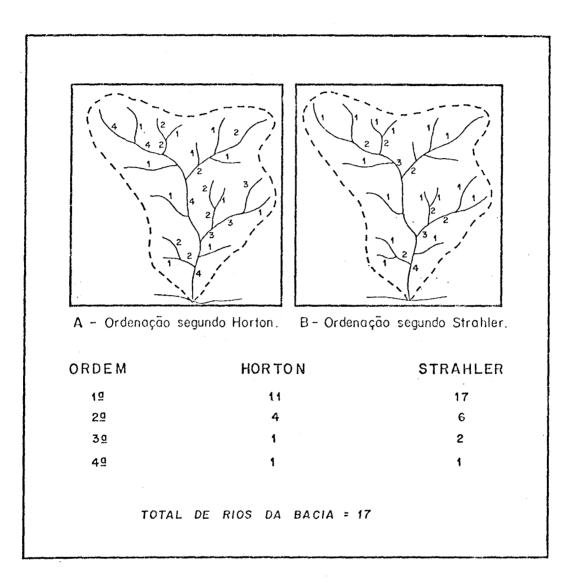


Fig. 3.9 - Ordenação de canais e quantidade de rios em uma bacia hidro gráfica.

FONTE: Christofoletti (1973)..

$$Rb = \frac{N_W}{N_{W+1}} \tag{3.6}$$

onde:

 $N_{uv}$  = Numero total de canais de determinada ordem.

 $N_{W+1}$  =  $N\overline{u}$ mero total de canais de ordem imediatamente superior.

Segundo Strahler (1964), a relação de bifurcação não ne cessita ser exatamente a mesma, de uma ordem para a outra, por causa da probabilidade da variação na geometria da bacia, mas tende a ser uma constante através da série.

Essa observação serviu de base para que Horton enunciasse uma das leis da composição da drenagem, denominada *lei do número de canais*, a qual mostra que, aumentando a ordem, diminui o número de canais em relação a elas.

Segundo a literatura, existe um acumulo muito grande de dados sobre esse aspecto, em função da verificação dessa lei nas mais diferentes localidades, que mostra que a relação de bijurcação varia aproximadamente entre os valores de 3,0 a 5,0 em bacias hidrográficas isentas de controle geológico. O menor valor teórico possível para  $R_{\rm b}$   $\bar{\rm e}$  2,0, mas esse valor  $\bar{\rm e}$  raramente encontrado na natureza.

A Figura 3.10 mostra algumas bacias hipotéticas que apre sentam taxas médias e elevadas de relação de bifurcação; observando-se a figura vê-se que uma bacia alongada (A), com alto indice de  $R_{\rm b}$ , apre senta um fluxo baixo e continuo (cheias), enquanto uma bacia de forma ar redondada (C), com baixo indice de  $R_{\rm b}$ , mostra um grande pico de escoamen to (cheias rāpidas e violentas). A bacia (B) possui valores intermediā rios.

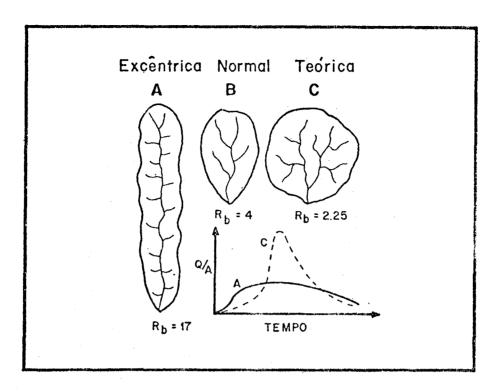


Fig. 3.10 - Bacias hipotéticas demonstrativas de relações de bifurcação extremas e moderadas.

FONTE: Strahler (1964).

A relação ponderada de bifurcação foi proposta por Strahler (1952), para poder encontrar um indice de bifurcação mais representativo. Christofoletti (1969) cita o processo de calcular a relação pondera da de bifurcação exposto por Schum (1956) "em determinada bacia, multiplica-se a relação de bifurcação de cada conjunto de duas ordens sucessivas pelo número total de canais envolvidos nessa relação. Apos efetuar a multiplicação das várias ordens, divide-se a soma total dos produtos obtidos pela soma total de canais encontrados na bacia. O valor medio encontrado será a Relação Ponderada de Bifurcação".

# 4) Numero de Segmentos (total e de cada ordem)

A denominação de segmento fluvial foi divulgada no Brasil por Christofoletti (1973) como sendo o trecho do rio ou canal ao longo do qual a ordem (segundo Strahler) que lhe é associada permanece constante.

### 5) <u>Numero Total de Ligamentos</u> (exteriores e interiores)

O conceito de ligamento foi introduzido por Shreve (1966) e divulgado por Christofoletti (1973) como sendo "trechos de/ou segmen tos que não recebem afluentes, estendendo-se entre uma fonte e a primei ra confluência, a jusante, entre duas junções consecutivas, ou entre a desembocadura e a primeira junção, a montante. Os ligamentos podem ser classificados em exteriores e interiores, conforme possuam ou não uma nascente em sua parte final, a montante".

#### 6) Comprimento da Trajetoria (T)

O conceito de trajetória, para a classificação topológica de redes fluviais, foi apresentada por Werner and Smart (1973) e divul gada no Brasil por Christofoletti (1973). Segundo os autores, o comprimento da trajetória é a quantidade de ligamentos atravessados na conexão entre uma fonte ou junção e a desembocadura. As trajetórias podem ainda ser subdivididas em trajetórias interiores e exteriores, conforme apresentem uma junção ou uma nascente em seu final, a montante. Utilizando -se desse critério para a classificação de redes de drenagem, uma rede qualquer seria topologicamente caracterizada por uma sequência numérica, onde cada número representa a frequência das trajetórias de determinado comprimento. Para evitar maiores complicações de calculos, considera-se apenas o comprimento total das trajetórias.

Segundo Werner and Smart (1973), o comprimento total da trajetória é definido como a somatória dos valores das trajetórias mul tiplicadas pelas suas respectivas frequências.

# 7) <u>Diametro Topológico</u> (Dt)

Para Werner and Smart (1973), as bacias hidrográficas podem ser classificadas topologicamente, considerando-se apenas seu diâmetro. O diâmetro de uma bacia, do ponto de vista topologico,  $\tilde{\mathbf{e}}$  definido como o maior comprimento da trajetória.

#### CAPITULO 4

# RESULTADOS OBTIDOS E SUA ANÁLISE

Através da metodologia empregada, obteve-se um número mui to grande de dados das variáveis selecionadas (Tabelas 4.1, 4.2 e 4.3).

Como o objetivo principal deste trabalho e comparar três tipos diferentes de documentos para fazer uma análise morfométrica e to pológica de bacias hidrográficas, é necessário agrupar essa quantidade enorme de dados em tabelas a fim de facilitar a sua comparação.

A seguir será apresentada e examinada cada variável, levan do-se em conta os dados levantados para cada tipo de documento analisado.

# 4.1 - VARIĀVEIS MORFOMĒTRICAS

# 4.1.1 - INDICE DE CIRCULARIDADE (Ic)

Como ja se viu anteriormente, o Ic procura comparar a forma da bacia em relação à de um circulo, considerado como a melhor expansão areal correlacionado com o escoamento fluvial. Desse modo, o maior valor encontrado para esse indice será a unidade, ou seja Ic = 1,0; nesse caso, a area da bacia corresponderia exatamente à area do circulo de igual pe rimetro.

Teoricamente uma bacia de forma circular corresponderia a uma melhor forma de estruturação interna da propria bacia, fazendo com que todos os seus elementos estejam num otimo grau de equilibrio. Em ou tras palavras, isso significaria que, numa bacia em equilibrio, o escoa mento das aguas se faz de uma maneira mais organizada. Quanto mais proximo da unidade for o Ic, mais bem estruturada se encontra a bacia, que apre senta uma forma mais arredondada e favorece o fluxo de escoamento, haven do maior regularidade e homogeneidade entre os elementos (canais) do sis tema.

TABELA 4.1

DADOS MORFOMÉTRICOS E TOPOLÓGICOS DE BACIAS HIDROGRÁFICAS CALCULADOS

ATRAVES DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000)

011201090T 091EMAIO	44	25	49	59	45	54	67	55	26	25
A190T3LA9T	8426	15576	11014	30223	5625	17254	35509	24766	2051	24695
NUMERO DE LIGAMENTOS	319	555	377	391	569	611	845	787	161	247
NOWERO DE ZECMENTOS	220	359	242	584	178	401	562	523	108	563
- RELAÇÃO PONDERADA DE 8 <u>1</u> FURCAÇÃO	3,70	4,47	4,94	4,26	4,40	69.4	4,06	4,17	4,04	4,10
WEWILINDE	160	278	189	446	135	306	423	394	٣	424
овови	ഹ	Ŋ	'n	r.	4	2	9	۵	4	2
COMPRIMENTO MEDIO DOS CA	1,15	1,26	1,48	1,07	1,31	1,24	1,37	1,98	1,85	1,56
NAIS DE 19 ORDEM (KM) COMPRIMENTO MEDIO DOS CA	0,86	0,83	0,81	0,70	0,85	0,76	1,63	1,24	1,23	.0,93
CIPAL (KM) COMPRIMENTO DO RIO PRIM	00,08.	27,50	30,00	40,00	25,00	32,50	62,50	55,00	27,50	47,50
PERIMETRO (KM)	70,00	70,00	62,50	87,50	55,00	72,50	135,00	150,00	62,00	112,50
(ки)	158,97	266,90	159,03	39°662	104,55	238,31	550,13	830,64	170,18	489,77
INDICE ENTRE 0 COMPRIMEN TO E A AREA	1,71	1,3	1,49	1,34	1,27	1,37	1,70	1,22	1,46	1,42
ADITĀRBOGOT ARUTXST	2,64	2,96	2,86	3,29	3,29	3,00	2,32	1,66	1,77	2,63
DEKZIDADE DE DREKAGEN (KM/KN≥)	1,52	1,68	1,63	1,85	1,85	1,70	1,35	1,00	1,06	1,51
DEN21DADE DE RIOS	1,00	1,22	1,19	1,49	1,29	1,28	0,77	0,47	0,48	0,86
INDICE DE CIRCULARIDADE	0,41	0,59	0,51	0,49	0,43	0,57	0,38	0,46	0,55	0,49
BACIA	RIBEIRÃO SAPÉ	RIBEIRÃO PIMENTA	RIBEIRÃO BALSAMO	RIBEIRÃO JANGADA	CORREGO DO BARREIRO	RIBEIRÃO DA LONTRA	RIBEIRÃO BAGUAÇU	RIBEIKÃO AZUL	CORREGO ARACANGUA	RIBEIRXO AGUA PARADA
ô N	5	32	03	8	92	90	02	88	60	2

TABELA 4.2

DADOS MORFOMETRICOS E TOPOLÓGICOS DE BACIAS HIDROGRÁFICAS CALCULADOS

ATRAVES DA CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)

01AMETRO TOPOLÓGICO	80	O1	o	12	6	15	13	18	∞	60
AIAÖT3tAAT	87	119	149	311	101	344	857	1360	83	-561
SOTNEMADI J 30 DREMENTOS	17	5.3	25	40	19	40	7.	121	13	55
иОмеко ое зесмеитоз	12	15	91	27	2	22	20	8.	. 4	34
RELAÇÃO PONDERADA DE B <u>I</u> FURCAÇÃO	3,96	3,51	. 82*9	4,35	4,77	4,35	3,51	4,00	3,84	4,82
BOUTINDAM	6	=	13	21	10	21	36	5	01	28
ОВОЕН	~	т	m	m	2	, W	ون	4	ო	ы
NAIS DE 29 ORDEN (KM) COMPRIMENTO MÉDIO DOS CA	5,12	5,42	9,37	5,45	3,50	4,20	5.83	4,12	5,83	00,9
COMPRIMENTO MEDIO DOS CA	4,58	5,36	3,54	4,82	2,57	3,87	4,31	4,35	3,32	5,55
CIPAL (KM) CONPRIMENTO DO RIO PRIM	30,00	27,50	25,00	37,50	25,00	30,00	62,50	55,00	27,50	50,00
PERIMETRO (KM)	67,50	62,50	57,50	80,00	52,50	72,50	130,00	145,00	55,50	102,50
Авер (ки)	159,99	213,11	149,80	294,10	101,83	235,33	536,14	837,97	150,13	502,38
INDICE ENTRE O COMPRIMEM TO E A AREA	1,72	1,30	1,51	1,35	1,19	1,37	1,81	1,22	1,57.	1,45
TEXTURA TOPOGRÁFICA	39,0	0,63	72,0	08.0	0,83	0,82	0,78	0,82	0,63	0,70
DENSIDADE DE DRENAGEM (KM/KM²)	0,45	0,42	0,50	0,52	0,54	0,53	0,51	0,53	0,42	0,46
CENAIS/KM²)	90.0	0,05	60.0	0,07	01,0	60,0	0,07	0,07	0,07	0,05
ENDICE DE CIRCULARIDADE	0,44	89.0	95.0	0,58	0,46	95,0	0,40	0,50	0,61	0,60
BACIA	<i>t</i> n	ENTA	SAMO	GADA	ARREIRO	LONTRA,	יפטאכת	-1	ANGUA	JA PARADA
	RIBEIRAG SAPĒ	RIBEIRÃO PIMENTA	RIBEIRÃO BÃLSAMO	RIBEIRÃO JANGADA	CÓRREGO DO BARREIRO	RIBEIRÃO DA LONTRA	RIBEIRÃO BAGUAÇU	RIBEIRÃO AZUL	CÓRREGO ARACANGUÃ	RIBEIRÃO ÁGUA PARADA
δN	5	- 20	03	24	50	90	07	8	60	5

TABELA 4.3

DADOS MORFOMETRICOS E TOPOLÓGICOS DE BACIAS HIDROGRÁFICAS CALCULADOS ATF

	1.50	
	L	י כר
	NA FOCAL	1001
	ΔN	-
,	TOPOGRAFICA	104
	CARTA	-
£	DA	
くせことに	<b>CHVES</b>	

	DIEMETRO TOPOLÓGICO		<b>†</b>	క	36	64	57	70	,	?	2	23	76
	AIROTZLART	0.00	יין אר היין איניין	1976	3117	18085	9775	30128	70105	20130	29/00	1792	32991
	готизмарт зо охамби	10,		es :	7	505	287	795	487		2 :		815
	идмеко ре зесмеитоз	1:	7	3 3	50	315	182	. 502	330	2 2		200	<u> </u>
	RELAÇÃO PONDERADA DE 8 <u>1</u> FURCAÇÃO	03			/8,4	4,37.	4,79	4,86	4.25	61.4	2 5	<u> </u>	4,97
	MAGNITUDE	č	313	2 . F	- 6	523	144	398	244	380	3. 5	5 5	804
	ОКОЕМ	7	- 4		<i>5</i> L	ດ	4	'n	Ŋ			r 1	n
	KAIS DE 29 ORDEM (KM)	2.17	1.63	0,9		20,	55,	1,56	2,23	2.10	1 63	,	/!.,
	COMPRIMENTO MEDIO DOS CA	1.24	1,09	2	6	70.0	19.0	99.0	1,02	1.18	33		2
	СОМРЯТИЕНТО DO RIO PRIN	34.00	32,50	31 00	41 00	2	00.72	34,50	65,00	55,00	27.00	5, 50	3
	PERINETRO (KM)	69,00	62,00	60.00	79.00		20.50	73,00	134,00	148,00	60.09	113 00	***
	(ки) Азяў	159,24	223,67	154,95	302.75	100 07	10°001	237,84	562,84	853,97	164,93	507,64	
N.	TUDICE ENTRE O COMPRIME	2,14	1,67	1,93	1.72	200	1	1,68	2,15	1,53	1,87	1.77	
	YOUNG TOPOGRÁFICA	2,13	1,75	1,77	2,26	2 90		5,53	1,49	1,51	1,42	2,32	
	(KM\KM3) DENZIDADE DE DRENAGEM	1,25.	1,05	1,06	1,32	1.65		76.	1,91	0,92	0,87	1,35	
	CENSIDADE DE RIOS	0,58	0,53	0,46	08.0	1,32		\0.	0,43	0,44	0,37	0,30	
3	INDICE DE CIRCULARIDAD	0,42	0,63	0,54	0,61	0.49	, ,	e .	0,39	0,49	0,57	0,50	1
	BACIA	RIBEIRÃO SAPE	RIBEIRAO PIMENTA	RIBEIRÃO BÁLSAMO	RIBEIRÃO JANGADA	CORREGO DO BARREIRO	RIBETREO DA LONTOA		KIBEIRAO BAGUAÇU	RIBEIRÃO AZUL .	CORREGO ARACANGUĂ	RIBEIRÃO ÁGUA PARADA	
	δN	5	05	.03	94	92	90	;	3	88	60	2	

Por outro lado, quando o indice se distância da unidade, is to indica que a bacia apresenta uma forma mais alongada e está afastada da sua melhor estruturação. Os dados calculados para essa variável se en contram relacionadas na Tabela 4.4.

TABELA 4.4

INDICE DE CIRCULARIDADE (Ic) CALCULADO ATRAVES DA IMAGEM LANDSAT

(1:250.000) E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 E 1:50.000)

	INDICE DE CIRCULARIDADE						
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000)					
01	0,41	0,44	0,42				
02	0,59	0,63	0,63				
03	0,51	0,56	0,54				
04	0,49	0,58	. 0,61				
05	0,43	0,46	0,56				
06	0,57	0,56	0,56				
07	0,38	0,40	0,39				
80	0,46	<b>0</b> ,50	0,49				
09	0,55	0,61	0,57				
10	0,49	0,60	0,50 .				

A análise desta tabela mostra que, na imagem LANDSAT, as bacias hidrográficas que mais se aproximam da unidade são, em ordem  $\frac{de}{de}$  crescente: Ribeirão Pimenta (0,59), Ribeirão da Lontra (0,57) e Corrego do Aracangua (0,55). Nas cartas topográficas na escala de 1:250.000, as bacias que mais se aproximam da unidade são Ribeirão Pimenta (0,68), Corrego do Aracangua (0,61) e Ribeirão Água Parada (0,60). Já nas cartas topográficas na escala de 1:50.000, as bacias, também em ordem decrescente, são: Ribeirão Pimenta (0,63), Ribeirão Jangada (0,61) e Corrego do Aracangua (0,57).

Por outro lado, as bacias hidrogrāficas que mais se distanciam de forma circular, por ordem ascendente, são: Ribeirão Baguaçu (0,38), Ribeirão Sapē (0,41) e Corrego do Barreiro (0,43) na Imagem LANDSAT na escala de 1:250.000; Ribeirão Baguaçu (0,40), Ribeirão Sapē (0,44) e Corrego do Barreiro (0,46) nas cartas topográficas na escala de 1:250.000; e Ribeirão Baguaçu (0,39), Ribeirão Sapē (0,42) e Corrego do Barreiro (0,49) nas cartas topográficas na escala de 1:50.000.

A bacia do Ribeirão Pimenta e a do Corrego do Aracangua apresentam os maiores indices de circularidade nos três documentos anal<u>i</u> sados, enquanto as bacias do Ribeirão Baguaçu, Ribeirão Sape e Corrego do Barreiro foram as que apresentaram os menores indices.

Observa-se também que as bacias analisadas apresentam indices de circularidade muito variados, mas não muito próximos da unidade. De fato, pela Figura 3.4 vê-se que a maior parte das bacias hidrogrāficas apresentam uma forma alongada, com maior alargamento nas cabeceiras e estreitamento em direção ao baixo curso do rio principal. Pode-se no tar também que, de todas as bacias estudadas, a do Ribeirão Pimenta, a qual apresenta os maiores indices para os três documentos analisados, é a que realmente mais se aproxima da forma de um circulo.

Como todas as bacias hidrograficas analisadas se desenvolvem numa area formada predominantemente pela Formação Bauru do Cretaceo Superior, vê-se que o material rochoso parece não exercer influência sobre a forma das bacias.

A explicação mais plausível para entender a forma dessas bacias é que elas estão mais sujeitas à influência da topografia local do que da geologia. Observando-se o esboço hipsométrico (Figura 2.2), vê-se que um divisor d'agua mais elevado, no centro da área, é o responsável pela direção principal dos canais que nascem nas áreas próximas e correm em sentido opostos, procurando atingir os rios principais, como é o caso

do rio Tietê e do Aguapei (ou Feio). Nota-se também que os afluentes da margem esquerda do rio Tietê são mais longos que os da margem direita do rio Aguapei.

Cesar (1977) mostra, em seus estudos, que a forma das ba cias se relacionam geralmente com os aspectos litológicos e estruturais da área, mas que a topografia também tem uma importância muito grande nes se aspecto.

Para efeito de comparação, procurou-se calcular a porcenta gem das diferenças entre os indices de circularidade medidos, nos documen tos analisados, para cada uma das bacias hidrográficas, usando-se a for mula abaixo, conforme Parry and Turner (1971).

$$D = \frac{Ic_{I} - Ic_{CT}}{Ic_{CT}} \cdot 100$$
 (4.1)

onde:

D = Diferença em porcentagem entre as medidas.

Ic I = Indice de circularidade calculado na imagem LANDSAT na esca la de 1:250.000.

Ic<sub>CT</sub> = Indice de circularidade calculado a partir das cartas topo gráficas na escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

Os dados calculados estão relacionados na Tabela 4.5. Obser vando-se esta tabela, vê-se que a diferença em porcentagem entre a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e a carta topográfica na escala de 1:250.000 para a bacia do Ribeirão Pimenta (a que mais se aproximou da unidade) foi de -13,2%, e a diferença, para essa mesma bacia, entre ima gem LANDSAT e carta topográfica na escala de 1:50.000 foi de apenas -6,3%. Já para a bacia do Ribeirão Raguaçu (o indice que mais se afastou da unidade), a diferença em porcentagem entre a medida feita na imagem e na carta topográfica na escala de 1:250.000 foi de -5%, enquanto a diferença en tre a imagem e a carta topográfica na escala de 1:50.000 foi de apenas -2,6%.

Fazendo-se uma análise geral da Tabela 4.5 vê-se que, para o índice de circularidade, os dados levantados a partir das imagens LANDSAT na escala de 1:250.000 se aproximam muito mais dos dados levanta dos a partir de cartas topográficas na escala de 1:50.000. Os valores calculados nas cartas topográficas na escala de 1:250.000 sempre dão para cada bacia diferenças maiores em relação à carta na escala de 1:50.000.

TABELA 4.5

INDICE DE CIRCULARIDADE (Ic)

BACIAS	DIFERENÇA EM PORCENTAGEM DO ÍNDICE DE CIRCULARIDADE ENTRE IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E.					
	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000)				
01	- 6,8	- 2.4				
02	-13,2	- 6,3				
03	- 8,9	5,5				
04	-15,5	-19,7				
05	- 6,5	-23,2				
06	1,8	1,8				
07	- 5,0	- 2,6				
08	- 8,0	- 6,1				
09	- 9,8	- 3,5				
10	-18,3	- 2,0				
DIFERENÇA MEDIA TOTAL	D = . 9,0%	D = - 6,9%				

Essas diferenças são praticamente iguais apenas em uma bacia hidrográfica. Assim vê-se que, para a bacia do Ribeirão da Lontra, a diferença entre imagens LANDSAT na escala de 1:250.000 e cartas topográ

ficas na escala de 1:250.000 e de 1,8%, enquanto essa diferença entre ima gens LANDSAT e cartas topográficas na escala de 1:50.000 e também de 1,8%.

Baseado nas características quantitativas dos indices de circularidade calculados para os diferentes documentos, confeccionaram-se as Figuras 4.1 e 4.2 para mostrar as relações entre os documentos.

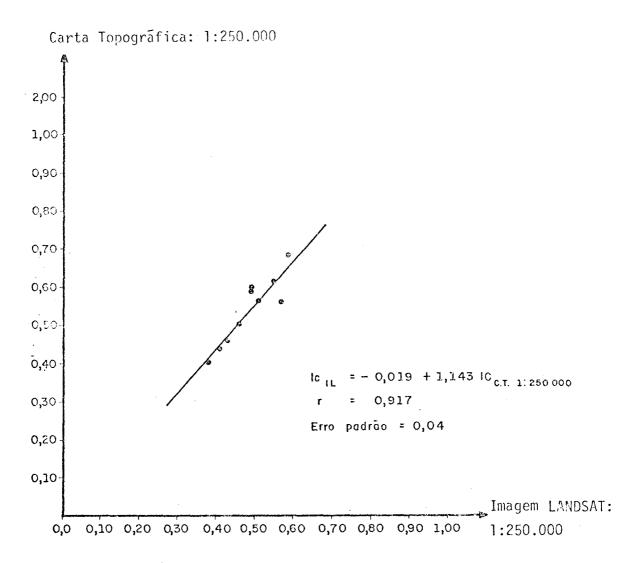


Fig. 4.1 - Relação entre o indice de circularidade (Ic) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000).

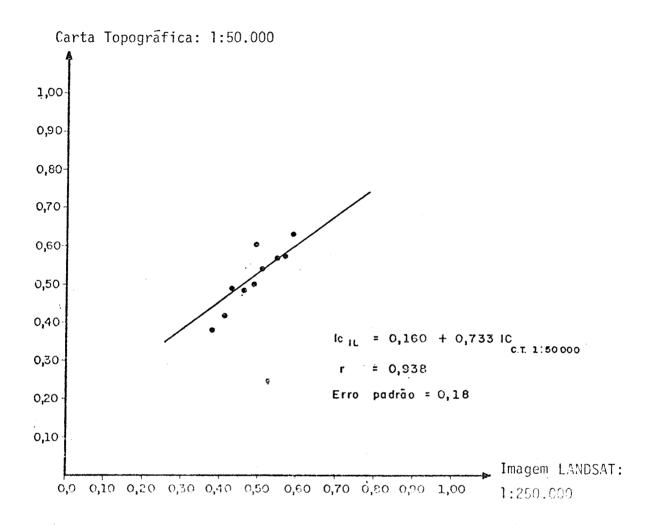


Fig. 4.2 - Relação entre o indice de circularidade (Ic) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na Carta Topográfica (1:50.000).

Observando-se a Figura 4.1 vê-se que os dados para o Ic a partir das imagens LANDSAT na escala de 1:250.000 e das cartas topogrāficas na escala de 1:250.000, apresentam uma relação linear. O maiores valores calculado nas imagens LANDSAT correspondem aos maiores valores calculados nas cartas topográficas, e assim por diante. Vê-se também que a relação apresenta um coeficiente de correlação alto, por volta de r=0,91, o que mostra que há uma grande correlação entre os indices.

A Figura 4.2 mostra a relação entre imagem LANDSAT e carta topográfica na escala de 1:50.000; observa-se que os indices também obe decem a uma relação linear, com coeficiente de correlação igual a 0,93. Vê-se que os dados calculados a partir das imagens LANDSAT e das cartas topográficas na escala de 1:50.000 apresentam maior correlação.

Desse modo, o Ic para a area analisada pode muito bem ser calculado a partir das imagens LANDSAT na escala de 1:250.000, pois os dados calculados atraves das cartas topograficas na escala de 1:50.000, que e considerada uma otima escala para esse tipo de trabalho, mostram praticamente os mesmos valores. A diferença media em porcentagem, entre os dados levantados atraves da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 em relação aos dados levantados atraves das cartas topograficas na escala de 1:50.000, está por volta de -6,9, o que na realidade não e uma grande diferença quando se consideram os diferentes documentos analisados.

#### 4.1.2 - DENSIDADE DE RIOS (Dr)

Entende-se por densidade de rios um indice que relaciona o numero de segmentos ou canais de primeira ordem (magnitude da bacia) com a area de respectiva bacia, e que foi proposto por Christofoletti (1978) O autor procura mostrar que ha uma certa confusão entre o conceito de frequência de rios, que é a soma total de todos os canais independendo da ordem dos canais e o conceito de densidade de rios, que relaciona ape nas os segmentos de primeira ordem, ou seja, as nascentes com a area de respectiva bacia hidrografica.

A caracterização do conceito de densidade de rios tem uma importância fundamental para o estudo da morfometria das bacias hidrogr $\tilde{a}$  ficas, bem como para a sua caracterização, pois h $\tilde{a}$  um alto grau de corr $\tilde{e}$  lacionamento entre esse indice e as condições ambientais.

Cesar (1977) mostra que os fatores morfoestruturais e lito logicos têm grande destaque na explicação desses indices, pois argumenta que quanto mais proximos estiverem de uma area escarpada de rochas resis

tentes a erosão, maiores serão os valores da densidade de rios. Alem dis so rochas impermeaveis que dificultam a infiltração das aguas das chuvas fazem com que haja um aumento no número de pequenos canais, aumentando assim o valor do indice de densidade de rios, de determinada area.

No levantamento dos canais de primeira ordem, deve-se aten tar para os aspectos metodológicos da questão, procurando-se assinalar apenas os canais permanentes, pois é muito frequente conforme a escala do trabalho, serem também delineados os ravinamentos nas vertentes por onde correm as enxurradas (escoamento concentrado). Deve-se evitar esse engano e, neste caso, procura-se considerar apenas os canais devidamente incisos na topografia, que representam a rede de drenagem permanente e estruturada.

Os dados contidos na Tabela 4.6 resume os indices de dens<u>i</u> dade de rios calculados para as várias bacias hidrográficas, na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e nas cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

Confrontando-se os resultados obtidos, vê-se que as maiores densidades de rios aparecem nas bacias hidrográficas, que foram levanta das através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000. Exemplificando-se, tem-se em ordem decrescente: Ribeirão da Jangada (1,49), Córrego do Barreiro (1,29), Ribeirão da Lontra (1,28), Ribeirão Pimenta (1,22) e Ribeirão Bálsamo (1,19).

As menores densidades foram registradas para as bacias  $l\underline{e}$  vantadas a partir das cartas topográficas na escala de 1:250.000, e o maior valor encontrado nessa escala foi para a bacia do Córrego do Barrei ro, com um índice igual a 0,10.

As bacias levantadas nas cartas topográficas na escala de 1:50.000 apresentaram valores de densidades mais próximas dos calculados para a imagem LANDSAT, destacando-se a bacia do Ribeirão da Lontra, com um indice por volta de 1,67, que foi o maior indice encontrado. Para as

outras bacias tais como Ribeirão Jangada (0,80), Corrego do Barreiro (1,32), Ribeirão Pimenta (0,53) e Ribeirão Balsamo (0,46), os valores de densidade de rios ja são um pouco menores.

Comparando-se os dados levantados na imagem LANDSAT com os das cartas topográficas, vê-se que as cartas topográficas na escala de 1:50.000 dão mais informações (densidade de rios maiores) do que quando comparada com os dados levantados nas cartas topográficas na escala de 1:250.000. Entretanto esse fato pode ser facilmente explicado, pois nas imagens LANDSAT, tem-se sempre uma visão panorâmica da paisagem e é fácil para o pesquisador distinguir os canais fluviais. Na imagem orbital do satélite LANDSAT, padrões de drenagem podem ser facilmente mapeados através da análise visual ou do emprego de aparelhagem de melhor precisão. Padrões de drenagem diferentes, em áreas adjacentes, são também per feitamente notadas, podendo-se inferir variações na geologia regional.

TABELA 4.6

DENSIDADE DE RIOS (Dr) CALCULADA ATRAVÉS DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000)

E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 e 1:50.000)

	DENSIDADE DE RIOS (rios/km²)						
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000)					
01	1,00	0,06	0,58				
02	1,22	0,05	0,53				
03	1,19	0,09	0,46				
04	1,49	0,07	0,80				
05	<b>1,</b> 29	0,10	1,32				
06	1,28	0,09	1,67				
07	0,77	0,07	0,43				
08	0,47	0,07	0,44				
09	0,48	0,07	0,37				
10	0,86	0,05	. 0,80				

Quanto mais capacitado e treinado for o restituidor, maior número de pequenos canais poderão ser identificados e mapeados. Nas ima gens LANDSAT, as bacias hidrográficas podem ser mapeadas com certa precisão, que aumenta em função do conhecimento e capacidade do pesquisador.

Já nas cartas topográficas sente-se uma perta muito grande de informações. Comparando-se as cartas topográficas, vê-se que as cartas na escala de 1:50.000 dão melhores informações a respeito das bacias hidrográficas; mas mesmo assim, são muito falhas.

Quando se analisa uma carta topográfica nessa escala, per cebe-se claramente o grande número de canais ou nascentes que não são restituídos. Sabe-se que, sempre que ha maior aproximação das curvas de nível, formando reentrâncias, é sinal de que deve haver na natureza um pe queno canal ou curso d'agua, o qual por falha de restituição não foi as sinalado. Desta maneira, a perda de informações em relação às cabeceiras e as pequenos riachos é imensa. Se se passar, então da escala de 1:50.000 para a escala de 1:250.000, vê-se que ha maior perda de informação.

Como as cartas topográficas na escala de 1:250.000 são com pilações de cartas em escala maior, é facil de entender que nessa escala ha uma perda muito grande de informações, quando se consideram os peque nos riachos e canais.

O indice de densidade de rios tem grande significação geo morfológica na caracterização das redes fluviais, pois existe grande re lacionamento entre ele e as condições ambientais. A literatura mostra que, quanto mais impermeavel for o embasamento rochoso, menor será a infiltração da água; conseguentemente, maior será o escoamento superficial. Se a esse fato se aliar a topografia (inclinação das vertentes), vê-se que em areas mais escarpadas aumentará o escoamento superficial, consequentemen te, aumentará o número de canais, bem como o indice de densidade de rios dessa área.

Neste caso, as bacias que apresentam os maiores indices de densidade de rios (tanto na imagem LANDSAT como nas cartas topográficas na escala de 1:50.000) são as bacias do Ribeirão da Jangada, Corrego do Barreiro, Ribeirão da Lontra e Ribeirão Pimenta.

Observando-se o esboço geológico (Figura 2.1), vê-se que a maior parte da área dessas bacias citadas apresenta como embasamento geológico o Litofácie  $B_2$ , da Formação Bauru, caracterizado por Amaral (1977) como a área de maior densidade de drenagem e relevo mais movimenta do, com relação ao  $B_1$ .

Então pode-se deduzir que essa topografia localmente mais movimentada em relação às áreas adjacentes  $\bar{\rm e}$  o fator responsável pelo au mento do número de canais de primeira ordem; consequentemente,  $\bar{\rm e}$  o fator explicativo do aparecimento de valores maiores de den idade de rios para as bacias citadas.

Para efeito de comparação, calculou-se a diferença em <u>por</u> centagem dos dados levantados na imagem LANDSAT na escala de (1:250.000) e nas cartas topográficas na escalas de 1:250.000 e 1:50.000, usando-se a Fórmula 4.1, cujos resultados se encontram listados na Tabela 4.7.

Analisando-se a tabela, vê-se claramente a enorme diferença que existe entre os dados levantados a partir da imagem LANDSAT e das cartas topográficas na escala de 1:250.000. Para as dez bacias analisadas, as diferenças atigem porcentagens altissimas. Observa-se que, mesmo levando-se em conta as duas menores diferenças assinaladas, relativas à bacia do Ribeirão Azul com 571,4% e à bacia do Corrego do Aracangua com uma diferença de 585,7%, vê-se que são valores muito altos, sempre maio res que 500%.

TABELA 4.7

DENSIDADE DOS RIOS (Dr)

BACIAS	DIFERENÇA EM PORCENTAGEM DA DENSIDADE DE RIOS ENTRE IMAGENS LANDSAT (1:250.000) E			
•	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000)		
01	1566,7	72,4		
02	2340,0	130,2		
03	1222,2	158,7		
04	<b>20</b> 28 <b>,</b> 5	86,2		
05	1190,0	- 2,3		
.06	1322,2	- 23,3		
07	1000,0	79,1		
08	571,4	6,8		
09	585,7	29,7		
10	1620,0	7,5		
DIFERENÇA MEDIA TOTAL	D = 1344,7%	D = 54,5 %		

Quanto as outras 8 bacias, atingiram indices de diferença em porcetagem sempre maiores que 100%. A maior diferença encontrada foi a da bacia do Ribeirão Pimenta, com 2340,0%.

Comparando-se as diferenças em porcentagem entre os dados calculados na imagem LANDSAT e nas cartas topográficas na escala de 1:50.000, vê-se claramente que as diferenças, apesar de serem altas, estão em sua maior parte abaixo do índice de 100%. Apenas as bacias do Ribeirão Pimenta e do Ribeirão do Bálsamo apresentaram índices superiores a 100%: 130,2% e 158,7%, respectivamente.

Por outro lado, pode-se observar que para algumas bacias essas diferenças foram mínimas. Assim, vê-se que o Corrego do Barreiro apresentou a menor diferença em porcentagem: -2,3%. Em seguida, tem-se a bacia do Ribeirão Azul com 6,8% e a bacia do Ribeirão da Água Parada com apenas 7,5% de diferença.

Isso mostra que, quando as cartas topográficas são confeccionadas com maior precisão, isto  $\tilde{e}$ , quando são assinaladas todas as nas centes e cabeceiras, as diferenças entre imagem LANDSAT e carta topográfica na escala de 1:50.000 tendem a diminuir, apresentando diferenças me nores.

Chama-se a atenção para o fato de que o pesquisador, quan do restitui a rede de drenagem a partir de cartas topográficas na escala de 1:50.000 deve sempre que possível complementar, através de sua experiência, os canais e riachos que faltam, os quais se sabe existirem na natureza, pela maior aproximação das curvas de nível.

Comparando-se a diferença média total em porcentagem entre os dados calculados a partir da imagem LANDSAT e das cartas topográficas na escala de 1:250.000, vê-se que elas atingem uma porcentagem muito al ta, por volta de 1344,7%, enquanto a diferença média total em porcentagem entre imagem LANDSAT e as cartas topográficas na escala de 1:50.000 fica por volta de 54.5%.

Comparando-se a diferença média total em porcentagem en tre os dados levantados a partir das cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000, vê-se que essa diferença é de aproximadamente 200%. Pode-se notar que é uma diferença muito alta, o que mostra claramente que as cartas topográficas na escala de 1:250.000 são muito pobres em infor mações sobre as redes hidrográficas, quando comparadas com outros tipos de documentos tais como Imagens LANDSAT na escala de 1:250.000 e cartas topográficas na escala de 1:50.000.

As Figuras 4.3 e 4.4, confeccionadas a partir dos indices de densidade de rios calculados para as bacias hidrográficas, mostram o relacionamento entre os diferentes documentos analisados.

### Densidade de Rios (Dr) Rios / km<sup>2</sup>

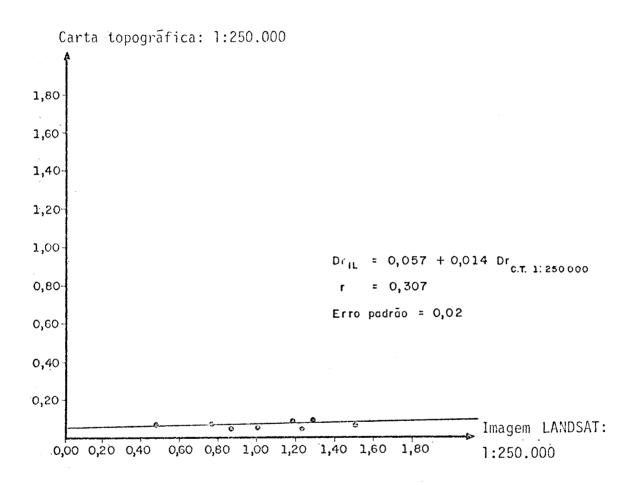


Fig. 4.3 - Relação entre densidade de rios (Dr) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000):

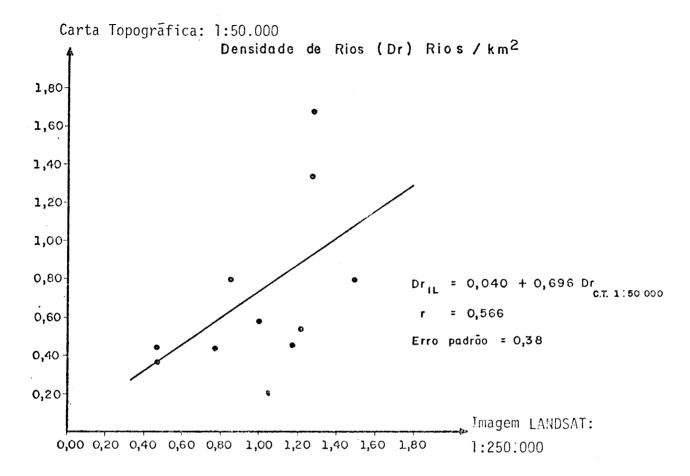


Fig. 4.4 - Relação entre densidade de rios (Dr) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000).

No primeiro caso (Figura 4.3), vê-se que a correlação en tre os indices levantados nas imagens LANDSAT na escala de 1:250.000 e os da carta topográfica na escala de 1:250.000 e muito baixa, apresentando um coeficiente de correlação igual a 0,307. Assim vê-se que não há relação entre os dados, pois aos diferentes valores encontrados na imagem LANDSAT correspondem valores muito baixos na carta topográfica na escala de 1:250.000. Os dados da imagem LANDSAT apresentam também valores que variam de 0,40 (valor mais baixo) a 1,49 (valor mais alto), enquanto os dados levantados na carta topográfica na escala de 1:250.000 não atingem o valor de 0,20.

No segundo caso (Figura 4.4), vê-se que ha maior aproxima ção dos valores calculados entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:50.000. Apesar de haver um coeficiente de correlação ainda baixo, por volta de 0,566, algumas bacias já mostram certo relacionamento. Ha maior correlacionamento das variáveis para os valores para menores, enquanto para os valores mais altos de den sidade de rios já ha maior dispersão.

Essa análise rápida e sucinta mostra que a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 dá maior detalhe da rede de drenagem, quando com parada com outros documentos tais como cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

Finalizando-se,  $v\hat{e}$ -se que a variável densidade de rios, para essa area de estudo, pode ser medida com maior exatidão das imagens LANDSAT na escala de 1:250.00 do que nas cartas topográficas na mesma escala de imagem e mesmo em escalas maiores, como  $\hat{e}$  o caso das cartas topográficas na escala de 1:50.000.

#### 4.1.3 - DENSIDADE DE DRENAGEM (Dd)

Esse indice morfométrico correlaciona o comprimento total dos canais ou rios com a area da bacia hidrografica considerada. Para efeito de calculo, considera-se o comprimento dos canais dentro de cada ordem; o comprimento total é, então, a soma dos comprimentos de cada ordem.

Em função disso, pode-se perceber que ha uma relação pro porcional entre esse indices e o tamanho dos canais, pois à medida que aumenta o valor numérico da densidade da drenagem, ha diminuição propor cional no comprimento dos componentes fluviais.

Em função disso, pode se perceber que ha uma relação proporcional entre esse indice e o tamanho dos canais, pois à medida que au menta o valor numérico da densidade da drenagem, ha diminuição proporcional no comprimento dos componentes fluviais.

O indice de densidade de drenagem, associado ao indice de densidade de rios, tem grande significação geomorfológica na caracterização das redes hidrográficas, devido ao alto grau de relacionamento com as condições ambientais.

Os valores calculados para esse indice estão relacionados na Tabela 4.8. Analisando-se essa tabela pode-se perceber que, de modo ge ral, os dados calculados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 apre sentam os maiores valores de densidade da drenagem, quando comparados com as cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

TABELA 4.8

DENSIDADE DE DRENAGEM (Dd) CALCULADA ATRAVÉS DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000)

E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 e 1:50.000)

	DENSIDADE DE DRENAGEM (km/km²)						
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)					
01	1,52	0,45	1,25				
02	1,68	0,42	1,05				
03	1,63	0,50	1,06				
04	1,85	0,52	1,32				
05	1,85	0,54	1,65				
06	1,70	0 <b>,</b> 53	1,97				
07	1,35	0 <b>,</b> 51	0,91				
08	1,00	0 <b>,</b> 53	0,92				
09	1,06	0,42	0,87				
<b>1</b> 0	i,51	0,46	1,35				

Os maiores valores de densidade da drenagem encontrados, em ordem decrescente, são: Ribeirão da Jangada (1,85), Corrego do Barreiro (1,85), Ribeirão da Lontra (1,70), Ribeirão Pimenta (1,68) e Ribeirão Balsamo (1,63).

Os menores valores encontrados dizem respeito à carta to pográfica na escala de 1:250.000, dentre os quais destaca-se a bacia do Corrego do Barreiro, com um índice de densidade da drenagem igual a 0,54, que e o valor mais alto encontrado para esse documento.

Os dados calculados através das cartas topográficas na escala de 1:50.000 já apresentam valores mais altos de densidade da drena gem, aproximando-se muito dos dados calculados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000. Os maiores valores encontrados para esse documen to, em ordem decrescente, são: Ribeirão da Lontra (1,97), Corrego do Barreiro (1,65), Ribeirão Água Parada (1,35) e Ribeirão da Jangada (1,32).

Pode-se notar a existência de uma relação direta entre os Indices de densidade de rios e os de densidade da drenagem. Assim  $v\hat{e}$ -se que, tanto na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 como nas cartas topo gráficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000, as bacias hidrográficas que apresentam os valores mais altos de densidade de rios também apresentam os valores mais altos de densidade da drenagem; do mesmo modo, as bacias que apresentam os menores valores de densidade de rios também apresen tam os mesmos valores de densidade da drenagem.

Exemplificando-se, pode-se verificar que as bacias do Ribeirão da Jangada, Corrego do Barreiro, Ribeirão da Lontra, Ribeirão Pimenta e Ribeirão do Balsamo, que apresentam os maiores indices de densidade de rios na imagem LANDSAT (respectivamente: 1,49, 1,29, 1,28, 1,22 e 1,19), também apresentam os maiores indices de densidade da drenagem, que são: Ribeirão Jangada (1,85), Corrego do Barreiro (1,85), Ribeirão da Lontra (1,70) e Ribeirão Pimenta (1,68) e Ribeirão Balsamo (1,63).

O menor îndice de densidade de rios encontrado para a ima gem LANDSAT na escala de 1:250.000 é o da bacia do Ribeirão Azul, com um îndice igual a 0,48, que corresponde também ao menor îndice de densidade da drenagem, que é igual a 1,00.

Analisando-se os dados levantados através das cartas topo gráficas na escala de 1:250.000, vê-se que o maior indice de densidade de rios encontrado e o da bacia do Corrego do Barreiro, que e igual a 0,10 e corresponde ao maior indice de densidade da drenagem, que está por volta de 0,54. O menor indice de densidade de rios e o da bacia do Ribeirão Pimenta, cujo indice e igual a 0,05 e corresponde ao menor indice de densidade da drenagem, que e igual a 0,42.

Do mesmo modo, nas cartas topográficas na escala de 1:50.000, a bacia hidrográfica que apresenta o maior indice de densidade de rios é a bacia do Ribeirão da Lontra, com um indice igual a 1,67, que correspon de ao maior valor de densidade da drenagem, que é igual a 1,97. Vê-se tam bém que a bacia hidrográfica que apresenta os menores indices de densida de de rios e de densidade da drenagem é a bacia do Corrego do Aracangua, com indices iguais a 0,37 e 0,87 respectivamente.

Considerando-se apenas os valores relativos à densidade da drenagem para os três documentos analisados, pode-se observar que as bacias hidrográficas levantadas a partir da imagem LANDSAT, na escala de 1:250.000, sempre apresentam valores maiores do que as bacias hidrográficas levantadas nas cartas topograficas, nas escalas de 1:250.000 e de 1:50.000.

Analisando-se mais detalhadamente, pode-se perceber que as diferenças entre os dados calculados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e nas cartas topográficas são muito mais acentuadas, quando se considera a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 em relação às cartas topográficas na escala de 1:250.000.

Os indices de densidade da drenagem estão também intimamen te relacionados com as condiççoes ambientais da area, principalmente com os fatores litológicos-estruturais e topograficos.

Cesar (1977), considera que as condições morfoestruturais e litológicas tem grande influência na caracterização da rede de drena gem, que os diferentes valores de densidade da drenagem encontrados para as várias bacias estavam sujeitas a maior ou menor controle litológico -estrutural, e que algumas bacias sofriam forte influência da topografia.

Analisando-se o esboço geológico (Figura 2.1), vê-se que as bacias que apresentam maiores indices de densidade de drenagem (Ribei rão Bālsamo, Ribeirão Jangada, Corrego do Barreiro e Ribeirão da Lontra) estão também localizadas nas áreas onde há o predominio do Litofácie  $B_2$ , da Formação Bauru, descrito por Amaral (1977) como sendo uma unidade que apresenta elevadas densidades da drenagem e grande movimentação do relevo.

Pode-se então deduzir que, como o embasamento geológico (Formação Bauru)  $\bar{\rm e}$  praticamente o mesmo para toda a  $\bar{\rm a}$  rea, a variação dos indices de densidade de drenagem esta mais em função do relevo local do que do controle geológico, e que neste caso a topografia  $\bar{\rm e}$  o fator ou ele mento de variação.

Para ter maior clareza dos dados, calcula-se a diferença em porcentagem para cada bacia, cujos dados obtidos encontram-se listados na Tabela 4.9. Analisando-se essa tabela nota-se que tanto as diferenças individuais, como a diferença média total em porcentagem entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:250.000, são sempre superiores as diferenças entre imagem LANDSAT e cartas topográficas na escala de 1:50.000.

Assim, vê-se que a diferença média total em porcetagem é de apenas 26,4% entre imagens LANDSAT na escala de 1:250.000 e cartas to pográficas na escala de 1:50.000, enquanto a diferença média em porcenta gem entre imagens LANDSAT e cartas topográficas na escala de 1:250.000 é de 2111,7%.

Esses fatos podem ser explicados pela mesma argumentação feita para os valores de densidade de rios, isto e, a soma dos comprimentos dos canais em cada ordem, medidos na imagem LANDSAT, dão valores maio res do que a soma dos canais medidos nas cartas topográficas.

TABELA 4.9

DENSIDADE DE DRENAGEM (Dd)

BACIAS	DIFERENÇA EM PORCENTAGEM DA DENSIDADE DE DRENAGEM ENTRE IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E		
	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:50.000)	
01	237,8	21,6	
02	300,0	60,0	
03	226,0	53,8	
04	255,8	40,1	
. 05	242,6	12,1	
06	220,7	-13,7	
07	164,7	48,3	
08	88,7	8,7	
09	152,4	21,8	
10	228,3	11,8	
DIFERENÇA MEDIA TOTAL	D = 211,7%	D = 26,4%	

Nas imagens orbitais, em função da altitude e de sua visão cinótica, consegue-se identificar de uma maneira conjunta todo um siste ma hidrográfico, cuja bacias, sub-bacias, rios principais e afluentes apresentam grande riqueza de detalhes. Jã nas cartas topográficas, há menor quantidade de informação, pois sabe-se que muitos rios e pequenos riachos, apesar de existirem, não são assinalados por deficiência de restituição. Esse fato assume maiores proporcões quando se passa de uma carta na escala de 1:50.000 que é uma carta de detalhe, para outra na escala de 1:250.000, que jã é uma carta de maior generalização; vê-se então que a perda de informação, com respeito aos pequenos riachos e canais, é muito maior.

As Figuras 4.5 e 4.6 mostram a relação entre os índices calculados para os três documentos em questão. Assim vê-se (Figura 4.5) que os dados calculados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000, em relação aos dados calculados nas cartas topográficas na escala de 1:250.000, apre sentam uma correlação muito baixa, apresentando um coeficiente de correlação igual a 0,255.

Para os valores altos de densidade da drenagem na imagem LANDSAT, encontram-se valores baixos nas cartas topográficas na mesma es cala. Os dados calculados através da imagem LANDSAT também apresentam maior variabilidade, cujos valores variam de 1,00 a 1,80, enquanto os da dos calculados nas cartas topográficas na escala de 1:250.000 mostram pe quena variação, situando-se entre 0,40 e 0,60.

Os valores encontrados nas cartas topográficas na escala de 1:50.000 (Figura 4.6) apresentam maior correlação com os dados calcula dos através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000, apresentando coe ficiente de correlação igual a 0,663. Apesar de os dados se mostrarem um pouco dispersos, nota-se que existe certo relacionamento, entre eles pois a valores na imagem LANDSAT também correspondem valores baixos nas cartas topográficas na escala de 1:50.000; isso também se repete para os valo res mais altos.

# Densidade da Drenagem (Dd) km/km²

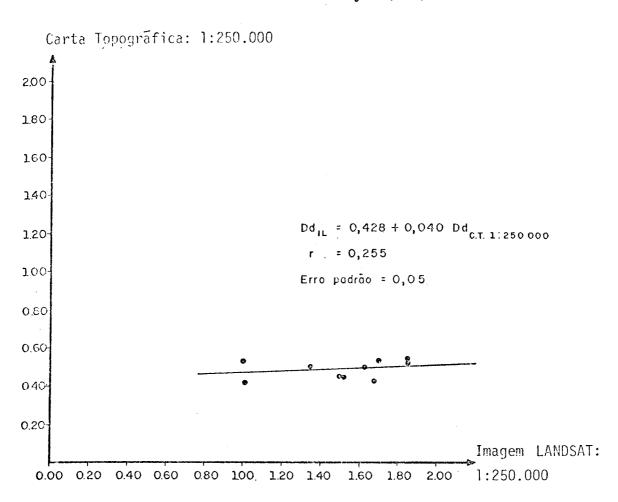


Fig. 4.5 - Relação entre densidade de drenagem (Dd) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000)

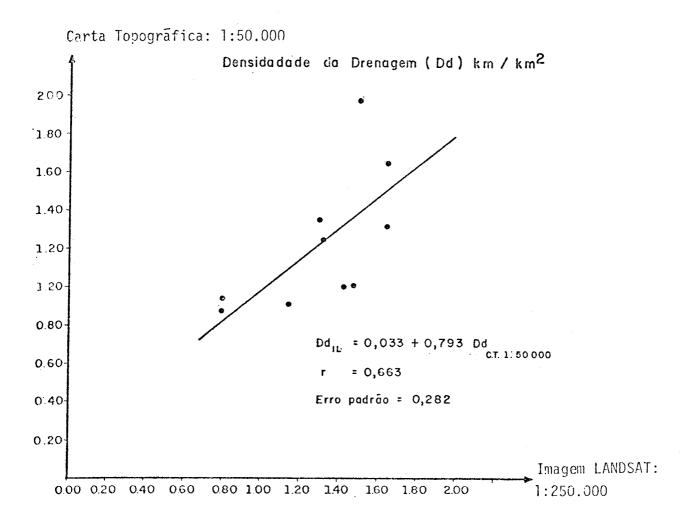


Fig. 4.6 - Relação entre densidade de drenagem (Dd) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000).

Em função dessa análise sucinta, verifica-se que a variá vel densidade da drenagem, na área que está sendo analisada, pode ser per feitamente calculada na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 com maior detalhe e grau de precisão do que nas cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

Comparando-se as cartas topográficas entre si, vê-se que as cartas topográficas na escala de 1:50.000 dão valores mais próximos dos dados calculados nas imagens LANDSAT na escala de 1:250.00; portan to, mostram mais informações do que as cartas topográficas na escala de 1:250.000.

## 4.1.4 - TEXTURA DA TOPOGRAFIA (Tt)

A textura da topografia representa o grau de entalhamento e dissecação do relevo. Hā uma relação entre o grau de dissecação da pai sagem morfológica e as bacias hidrográficas. A textura topográfica é ge ralmente classificada em três níveis, a saber, fina, média e grosseira. A textura fina representa alto grau de entalhamento do relevo que por sua vez, apresenta índices elevados de densidade da drenagem e de rios e mostra a grande potencialidade dos cursos d'agua na esculturação da pai sagem. Jã a textura grosseira indica a ausência de cursos d'agua, isto é, uma área pobre em drenagem superficial (Ver Figura 3.7).

Quanto mais dissecada for uma  $\overline{a}$ rea, mais fina ser $\overline{a}$  a text $\overline{u}$ ra topografica e mais elevados ser $\overline{a}$ o os  $\overline{i}$ ndices de densidade de rios e da drenagem.

Cesar (1977) mostra que "as āreas que apresentam grau mais elevado de entalhamento topográfico ou dissecação do relevo, correspondem exatamente âquelas que revelaram maiores índices de Dh e Dd, isto  $\bar{\rm e}$ , maior comprimento total de canais por quilômetro quadrado, desempenhando a dre nagem papel importante no escoamento do material e na esculturação do re levo. Suas  $\bar{\rm a}$  reas pertencem  $\bar{\rm a}$ s bacias que se localizam nos setores da re

gião onde o relevo aparece mais movimentado e escarpado, sustentado ou pelo menos altamente influenciado - por arenitos com alto teor de cime $\underline{n}$  to calcario".

Os dados calculados para a textura topográfica encontram-se listados na Tabela 4.10. Analisando-se esta tabela, vê-se que os maiores valores de textura topográfica encontrados pertencem as bacias levantadas através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000. Os maiores valores encontrados para esse índice, em ordem decrescente, são: Ribeirão Jangada (3.29), Córrego do Barreiro (3,29), Ribeirão da Lontra (3,00), Ribeirão Pimenta (2,96) e Ribeirão do Bálsamo (2,86).

Por sua vez, a carta topográfica na escala de 1:250.000 apres sentou os menores valores de textura topográfica, destacando-se a bacia do Corrego do Barreiro com indice igual a 0,83 que foi o valor de maior expressão para esse documento.

Os dados levantados a partir das cartas na escala de 1.50.000 jā apresentam valores mais proximos dos da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000, destacando-se a bacia do Ribeirão da Lontra (3,53), Corrego do Barreiro (2,90), Ribeirão Água Parada (2,32) e Ribeirão Jangada (2,26).

Existe uma relação entre os indices de Dr e Dd com os indices obtidos para a Tt. Para exemplificar, tomaram-se os dados relativos a imagem LANDSAT e confeccionou-se a Tabela 4.11, verificando-se que as bacias relacionadas são as que apresentam os maiores indices de Dr, Dd e Tt. Comparando-se os outros dados, ver-se-a que essa relação sempre se mantem, havendo pouquissimas diferenças, que podem ser perfeitamente des prezadas.

Comparando-se os indices de Tt obtidos - tanto na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 como nas cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000 - com a classificação proposta por França (1968), observa-se que, de modo geral, todos são inferiores a 4,0, valor estabe lecido pelo autor.

TABELA 4.10

TEXTURA DA TOPOGRAFIA (Tt) CALCULADA ATRAVÉS DA IMAGEM LANDSAT

(1:250.000) E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 E 1:50.000)

BACIAS	TEXTURA TOPOGRAFICA		
- DACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.00)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000
01	2,64	0,68	2,13
02	2,96	0,63	1,75
03	2,86	0,77	1,77
04	3 <b>,</b> 29	0,80	<b>2,</b> 26
05	3,29	0,83	2,90
06	3,00	0,82	3,53
07	2,32	0,78	1,49
08	1,66	0,82	1,51
09	1,77	0,63	1,42
10	2,63	0,70	2,32

TABELA 4.11

RELAÇÃO ENTRE OS ÍNDICES Dr., Dd E Tt NA IMAGEM LANDSAT

BACIAS	IMAGEM LANDSAT		
DACIAS	Dr	Dd	Tt
4 - Ribeirão Jangada	1,49	1,85	3,29
5 - Corrego do Barreiro	1,29	1,85	3,29
6 - Ribeirão da Lontra	1,28	1,70	3,00
2 - Ribeirão Pimenta	1,22	1,68	2,96
3 - Ribeirão Bālsamo	1,19	1,63	2,86

Desse modo, as bacias hidrogrāficas estudadas podem ser classificadas como possuidoras de uma textura grosseira. Geomorfologica mente isso significa que a paisagem nessa ārea ē pouco dissecada, isto ē, a topografia ē pouco movimentada.

Realmente, a característica fundamental do Planalto Ociden tal Paulista  $\tilde{e}$  a sua monotonia paisagística, cujas colinas suavizadas de topo plano formam amplos intefluvios. Isso explica porque os indices de Tt calculados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e nas cartas to pográficas nas escala de 1:250.000 e 1:50.000 ficaram abaixo de 4,0, va lor estabelecido por França (1968).

Apesar de as bacias apresentarem uma Tt grosseira o que in dica baixa dissecação da paisagem, pode-se notar que na area em estudo existe uma certa correlação entre os indices de Tt com os aspectos am bientais.

Assim, nota-se que as  $\bar{a}$ reas que mostraram maior valor para o indice de Tt correspondem também aos maiores valores de Dr e Dd, e  $\underline{e}$ s tão relacionados aos terrenos onde predomina a Litofácie  $B_2$  da Formação Bauru, descrito por Amaral (1977) como sendo uma  $\bar{a}$ rea de relevo mais  $\underline{m}$ o vimentado.

Por outro lado, as bacias que apresentaram menores indices de Tt, Dr e Dd estão intimamente relacionadas com as áreas mais planas e monotonas, com amplos interfluvios que correspondem aos terrenos forma dos pelo Litofácie  $B_1$ , descrito pelo autor como áreas de relevo suave e monotono.

Conclui-se então que a presença do Litofacie  $B_2$ , que origina uma topografia mais movimentada, tem expressão geomorfológica local e e responsável pela variação dos indices de Dr e Dd; consequentemente reflete na variação dos indices de Tt, que são mais acentuados para as ba cias hidrográficas que se localizam nessa area.

A Tabela 4.12 mostra a diferença em porcentagem par os in dices de Tt, para os três documentos analisados. Observando-se a tabela, vê-se que a diferença em porcentagem entre os dados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e os da carta topográfica na escala de 1:250.000 con siste em valores muito altos. Todos os valores de diferença em porcenta gem calculados ultrapassaram o valor de 100%. A bacia do Ribeirão Pimen ta e a que apresenta a maior diferença em porcentagem entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:250.000, apontando uma diferença em porcentagem de aproximadamente 369,9%. A me nor diferença diz respeito à bacia do Ribeirão Azul, com valor igual a 102,4%, que, mesmo sendo a menor diferença, atinge indice superior a 100%.

TABELA 4.12
TEXTURA TOPOGRÁFICA (Tt)

BACIAS	DIFERENÇA EM PORCENTAGEM DA TEXTURA TOPOGRÁFICA ENTRE IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E	
	CARTA TOPOGRAFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000)
01	288,2	23,9
02	369,8	69,1
03	271,4	61,5
04	311,2	45,5
05	296,4	13,4
06	265,8	-15,0
07	120,1	55,7
08	102,4	9,9
09	180,9	24,6
10	275,7	13,3
DIFERENÇA MEDIA TOTAL	D = 248,2%	T = 30,1%

Isso mostra novamente a grande diferença de informação existente entre os dados levantados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e os dados levantados nas cartas topográficas na mesma escala.

Comparando-se os dados levantados atraves da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 com os dados das cartas topográficas na escala de 1:50.000, vê-se que as diferenças já são bem menores e nunca ultrapassam o valor de 100%. A maior diferença encontrada entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e as cartas topográficas na escala de 1:50.000 dis respeito à bacia do Ribeirão Pimenta, cujo valor está por volta de 69,1%.

A bacia do Ribeirão Azul é a que representa um valor mais próximo ao da imagem LANDSAT, apresentando uma diferença em porcentagem de aproximadamente 9,9%.

Comparando-se a diferença média total em porcentagem entre os dados calculados, vê-se que entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:250.000 existe uma diferença média em porcentagem de aproximadamente 248,2%, enquanto entre os dados obtidos na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e os da carta topográfica na escala de 1:50.000 a diferença média em porcentagem está por volta de 30,1%.

As Figuras 4.7 e 4.8 mostram a relação entre os indices de It para os documentos analisados. No primeiro caso (Figura 4.7), vê-se que a relação entre os dados calculados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 confrontados com os dados calculados na carta topográfica na mesma escala, é muito baixa, apresentando um coeficiente de cor relação igual a 0,252. Há maior variabilidade nos dados calculados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000, apresentando indices que variam de 1,60 a 3,20, enquanto os dados obtidos nas cartas topográficas na escala de 1:250.000 não ultrapassam o valor de 0,80.

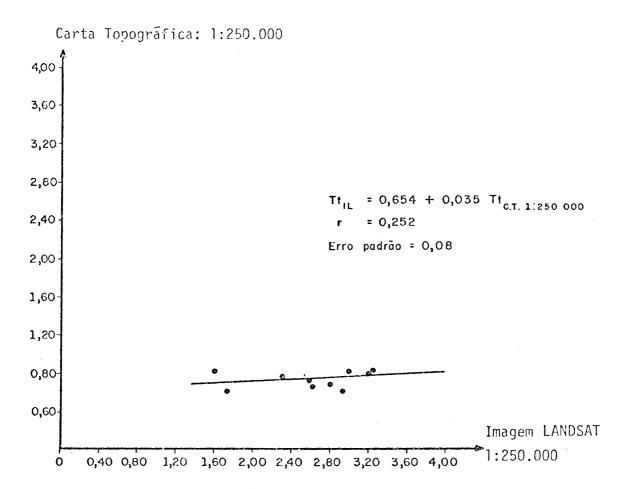


Fig. 4.7 - Relação entre textura topográfica (Tt) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000).

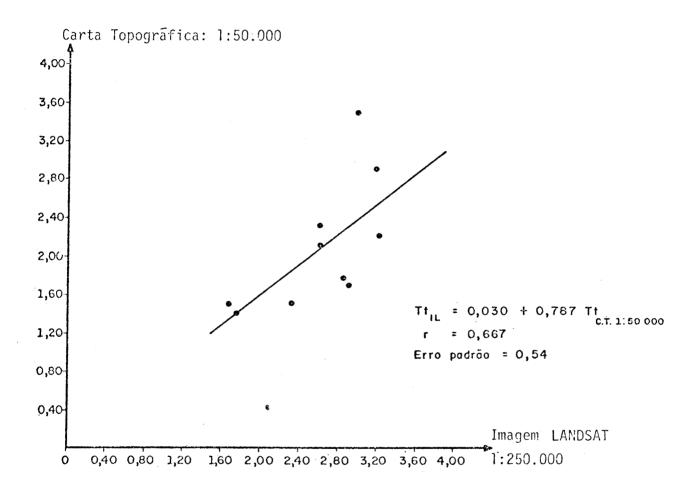


Fig. 4.8 - Relação entre textura topográfica (Tt) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000).

A Figura 4.8 jā mostra maior relação entre os îndices de  $\mathsf{Tt}$  obtidos, apresentando um coeficiente de correlação igual a 0,66. Ape sar de haver grande variabilidade nos îndices obtidos, pode-se perceber que existe uma certa relação entre eles, pois aos valores altos na ima gem LANDSAT correspondem valores altos nas cartas topográficas; esse fa to se repete para os valores mais baixos.

Pode-se então concluir que os indices de Tt para a área em questão, levantados a partir da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000, dão muito mais informações e são mais precisos do que os dados levanta dos através das cartas topográficas, nas escala de 1:50.000 e de 1:250.000.

Comparando-se os valores das cartas topográficas entre si, vê-se que existe uma diferença média total em porcentagem de aproximada mente 647,7% entre os dois documentos, a qual é, na realidade, uma  $\operatorname{dife}$  rença razoavel.

Essa diferença e facilmente explicada pelo mesmo motivo abordado anteriormente, pois as imagens LANDSAT na escala de 1:250.000 dão mais informações sobre as redes hidrográficas do que as cartas topo gráficas nas escalas de 1:50.000 e 1:250.000.

Como a Tt está relacionada com os indices de Dr e Dd,  $\tilde{e}$   $\tilde{fa}$  cil de notar que nas cartas topográficas falta informação (riqueza de de talhe) cartas estas que sempre dão valores mais baixos do que os valores encontrados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 para esses indices.

Concluiu-se que o calculo da textura topográfica da area em questão mostrou valores muito próximas, quando se compara a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 com a documentação cartográfica na escala de 1:50.000.

## 4.1.5 - INDICE ENTRE O COMPRIMENTO E A AREA DA BACIA (ICO)

Segundo Christofoletti (1975), esse îndice da informações para a descrição e interpretação da forma e do processo de alargamento ou alongamento da bacia hidrográfica.

Através da bibliografia especializada, percebe-se que o processo de medir a forma das bacias hidrográficas apresenta grandes dificuldades para os pesquisadores. Sabe-se também que a forma da bacia hidrográfica é um elemento de grande valia para os estudos morfométricos pois ela está intimamente relacionada com a própria estrutura e com o de senvolvimento da bacia hidrográfica.

As bacias hidrográficas não são elementos estáticos na na tureza; estão sempre em constante desenvolvimento e mutação. Por esse mo tivo, a compreensão da forma das bacias hidrográficas pode trazer infor mações úteis para a interpretação das mudanças ocorridas em determinada bacia hidrográfica. Se descrever e analisar a forma das bacias hidrográficas constitui procedimento complicado, mais complexa se torna a ques tão quando se deseja discernir o caminhamento do processo evolutivo que ocorreu ou está ocorrendo no desenvolvimento da bacia hidrográfica. Em outras palavras, deve-se procurar verificar se está ocorrento alongamen to ou alargamento em determinada bacia hidrográfica.

Para fornecer respostas a essa indagação, pesquisadores têm utilizado a Rb e a Relação entre o Comprimento e a Área da bacia (Christofoletti e Perez Filho, 1975).

Segundo os autores citados, o ICo pode ser obtido dividi $\underline{n}$  do-se o diâmetro da bacia pela raiz quadrada da ārea. Este îndice  $\underline{e}$   $\underline{im}$  portante porque permite descrever  $\underline{e}$  interpretar a forma  $\underline{e}$  o processo de alargamento ou alongamento das bacias hidrogrāficas.

Quando o valor do indice de comprimento estiver proximo da unidade (ICo < 1,0), a bacia hidrografica apresentara forma semelhan te ao quadrado; quando o valor foi inferior a unidade (ICo < 1,0), a bacia tera forma alargada; e quanto maior for o valor acima da unidade, mais alongada sera a forma da bacia.

Os dados calculados para o ICo encontram-se relacionados na Tabela 4.13, na qual se nota claramente que ha o predominio das formas alongadas para as bacias hidrográficas analisadas, todas com indices su periores ao da unidade.

TABELA 4.13

INDICE ENTRE O COMPRIMENTO E A ÁREA DA BACIA HIDROGRÁFICA (ICO)

CALCULADO ATRAVÉS DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E DAS

CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 E 1:50.000)

	INDICE ENTRE O COMPRIMENTO E A AREA DA BACIA		
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)
01	1,71	1,72	2,14
02	<b>1,</b> 31	1,30	1,67
03	1,49	1,51	1,93
04	1,34	1,35	1,72
05	1,27	1,19	2,20
06	1,37	1,37 \cdots	1,68
07	1,70	1,81	2,15
08	1,22	1,22	1,53
09	1,46	1,57	<b>1,</b> 87
10	1,42	1,45 .	1,77

Na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 as bacias hidro graficas que apresentaram os maiores indices, em ordem decrescente, são: Ribeirão Sapē (1,71), Ribeirão Baguaçu (1,70), Ribeirão do Balsamo (1,49) e Corrego do Aracangua (1,46). Nas cartas topograficas na escala de 1:250.000 as bacias que apresentaram os maiores indices são: Ribeirão Baguaçu (1,81), Ribeirão Sapē (1,72), Corrego do Aracangua (1,57) e Ribeirão do Balsamo (1,51). Ja nas cartas topograficas na escala de 1:50.000 os maiores indices, em ordem decrescentes, foram alcançados pe las seguintes bacias: Ribeirão da Lontra (2,20), Ribeirão Baguaçu (2,15), Ribeirão Sapē (2,14) e Ribeirão do Balsamo (1,93).

Fato interessante a ser notado é que, para essa variavel, os dados levantados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 es tão muito próximos em valores dos dados levantados a partir das cartas topográficas na escala de 1:250.000. Nota-se também que os valores en contrados para esse índice, nas cartas topográficas na escala de 1:50.000, sempre são maiores do que os encontrados para a iamgem LANDSAT na escala de 1:250.000 e para os das cartas topográficas na escala de 1:50.000.

A bacia hidrográfica que mais se aproxima da forma quadrática (valores mais próximos da unidade para os três documentos analisados) é a bacia do Ribeirão Azul, com indices iguais a 1,22 para os dados calculados na Imagem LANDSAT na escala de 1:250.000, 1,22 para os dados da carta topográfica na escala de 1:250.000 e 1,53 para os dados da carta topográfica na escala de 1:50.000.

As bacias que apresentam indices mais afastados da unida de para os três documentos analisados e que devem consequentemente, pos suir uma forma mais alongada no sentido do seu eixo principal, são: Ribeirão Baguaçu, com indices iguais a 1,70, 1,81 e 2,15, respectivamente para a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e para as cartas topogrāficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000; Ribeirão Sapé com indices iguais a 1,71, 1,72 e 2,14; e Corrego do Barreiro com indices iguais a 1,27, 1,19 e 2.20.

De fato, observando-se a Figura 3.4 nota-se perfeitamente que a bacia do Ribeirão Azul tem uma forma mais próxima de um quadrado, enquanto as bacias do Ribeirão Baguaçu, Ribeirão Sapé e Corrego do Barrei ro apresentam formas mais alongadas no sentido do seu eixo principal.

Calculou-se a diferença em porcentagem para ICo, cujos va lores obtidos estão relacionados na Tabela 4.14. Analisando-se a Tabela 4.14 constata-se que é mínima a diferença entre os dados calculados atra ves da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e os calculados nas cartas topográficas na escala de 1:250.000.

TABELA 4.14

INDICE ENTRE O COMPRIMENTO E A AREA DA BACIA (ICo)

BACIAS	DIFERENÇA EM PORCENTAGEM DO ÍNDICE ENTRE O COMPRIMENTO E A AREA DA BACIA ENTRE A IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	
	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1.250.000)
01	-0,6	-20,0
02	0,7	-21,5
03	-1,3	-22,8
04	-0,7	-22,0
05	6 <b>,</b> 7	-42,0
06	0,0	-18,4
07	-6 <b>,</b> 0	-20,9
08	0,0	-20,2
09	-7,0	- 7,0
10	-2,0	-19,7
DIFERENÇA MEDIA TOTAL	D = -1,02%	D = -21,45%

A diferença media total em porcentagem para esses dois do cumentos esta por volta de -1,02%, enquanto a diferença media total en tre os dados levantados atraves da imagem LANDSAT e das cartas topografi cas na escala de 1:50.000 e de aproximadamente -21,4%.

As Figuras 4.9 e 4.10 mostram a relação entre os indices calculados para os três documentos analisados. Na Figura 4.9 vê-se cla ramente que existe uma relação linear entre os valores calculados na ima gem LANDSAT na escala de 1:250.000 e os calculados através da carta topo gráfica na escala de 1:250.000. Os valores concentram-se sempre em torno da reta de regressão e apresentam coeficiente de correlação igual a 0,970, considerado alto.



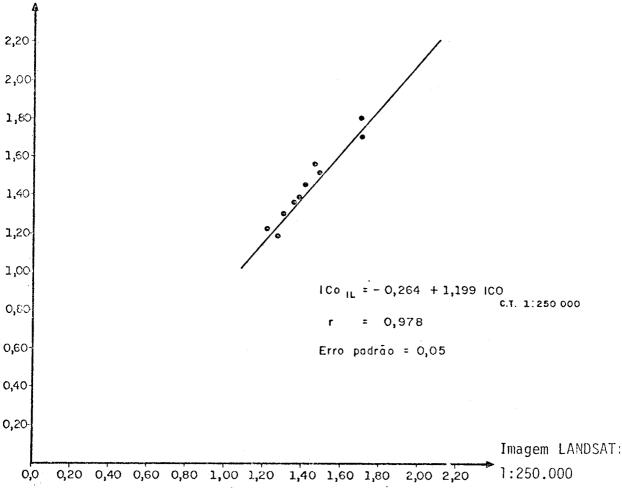


Fig. 4.9 - Relação entre o indice entre o comprimento e a area da bacia (ICo) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000).

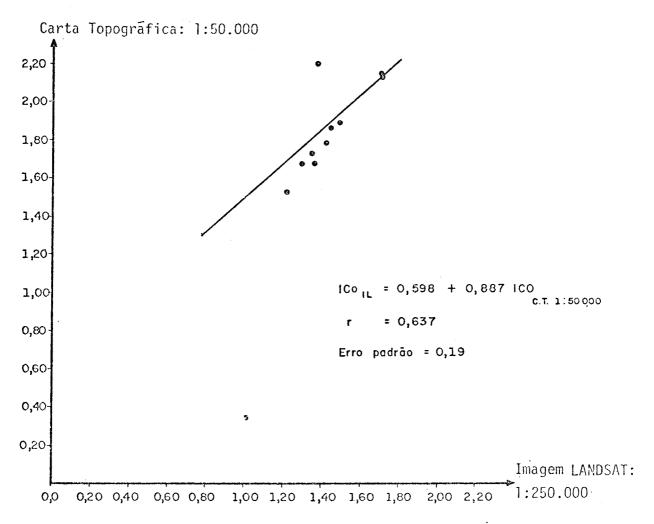


Fig. 4.10 - Relação entre o indice entre o comprimento e a área da bacia (ICo) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000).

Na Figura 4.10 nota-se maior dispersão dos dados, não ha vendo uma correlação perfeita. Assim, aos valores altos encontrados na carta topográfica na escala de 1:50.000 correspondem valores baixos na imagem LANDSAT, cujos dados se afastam mais da equação de regressão, apre sentando um coeficiente de correlação igual a 0,637.

Comparando-se os dados numericos com a forma das bacias hidrograficas (Figura 3.4), nota-se perfeitamente que os valores obtidos nas cartas topograficas na escala de 1:50.000 são mais representativos do que os outros documentos.

Observa-se claramente que as bacias analisadas têm uma for ma geral bastante alongada: são mais largas nas cabeceiras e vão se <u>es</u> treitando em direção a foz do rio principal. Isso mostra uma perfeita cor relação com os dados levantados a partir das cartas topográficas na esca la de 1:50.000, pois esses foram os indices que mais se distanciaram da unidade, indicando bacias de forma alongadas.

Desse modo, para essa variável (ICo), considerando-se a área analisada, a carta topográfica na escala de 1:50.000 foi o documen to que deu melhor informação, quando comparado com os dados da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e com as cartas topográficas na escala de 1:250.000.

Por outro lado, para essa variavel a imagem LANDSAT na es cala de 1:250.000 e as cartas topográficas na escala de 1:250.000 deram praticamente a mesma informação, sendo que a pequena diferença observada pode ser perfeitamente desprezada.

## 4.1.6 - AREA DA BACIA (A)

Conforme jā se disse, a ārea das bacias hidrogrāficas en tra como elemento indispensāvel no cālculo de outras variāveis, tais como a densidade da drenagem e o indice entre o comprimento e a ārea da bacia.

Os dados calculados para as areas das bacias hidrograficas analisadas encontram-se relacionadas na Tabela 4.15. Analisando-se esses dados, vê-se que não houve muita diferença nos valores obtidos para os três tipos de documentos, apesar de haver grande variação nos números.

Exemplificando-se, vê-se que as bacias hidrográficas que apresentaram os maiores valores em área nas imagens LANDSAT na escala de 1:250.000 em ordem decrescente, são: Ribeirão Azul (830,64 km²), Ribeirão Baguaçu (550,13 km²) e Ribeirão Agua Parada (489,77 km²). As bacias que apresentaram os maiores valores em área nas cartas topográficas na

escala de 1:250.000 são: Ribeirão Azul (837,97 km²), Ribeirão Baguaçu (536,14 km²) e Ribeirão Água Parada (502,38 km²). Nas cartas topogrāfi cas na escala de 1:50.000, as bacias que apresentaram maiores valores em área são: Ribeirão Azul (858,97 km²), Ribeirão Baguaçu (562,84 km²) e Ribeirão Água Parada (507,64 km²).

TABELA 4.15

AREA DAS BACIAS HIDROGRÁFICAS (A) CALCULADA ATRAVÉS DA IMAGEM LANDSAT

(1:250.000) E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 E 1:50.000)

	ĀREA (kṃ²)		
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:50.000)
01	158,97	159,99	159,24
02	226,90	213,11	223,67
03	159,03	149,80	<b>1</b> 54,95
04	299,60	294,10	302,75
05	104,55	101,83	108,87
06	238,31	235,33	<b>237,</b> 84
07	550,13	536,14	562,84
08	830,64	837 <b>,</b> 97	858,97
09	170,18	150,13	164,93
10	489.77	502,38	507,64

Como se pode notar, as mesmas bacias apresentam os maiores valores em  $\overline{a}$ rea, em ordem decrescente, para os tr $\overline{e}$ s documentos analis $\overline{a}$ dos, variando apenas o valor do  $\overline{a}$ ndide de um documento para outro.

Nas bacias que apresentaram os menores valores, vê-se que a relação também se mantém. Exemplificando-se observa-se que a bacia que apresentou o menor valor em area, para os três documentos analisados, é

a bacia do Corrego do Barreiro, com os valores de  $104,55 \text{ km}^2$ ,  $101,83 \text{ km}^2$  e  $108,97 \text{ km}^2$  para a imagem LANDSAT na escala 1:250.000 e cartas topogr $\overline{\underline{a}}$  ficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000, respectivamente.

Observa-se também que, para os valores extremos (maior e menor em area), os dados calculados nas cartas topográficas na escala de 1:50.000 são sempre superiores ao levantados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000.

Para as bacias de área intermediárias, houve uma variação; para as bacias do Ribeirão Pimenta, Ribeirão Bálsamo, Ribeirão da Lontra e Corrego do Aracanguã, os valores levantados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 são superiores aos levantados nas cartas topográficas na escala de 1:50.000.

Calculou-se a diferença em porcentagem dos valores de área cujos dados obtidos estão listados na Tabela 4.16. Analisando-se es ta tabela, nota-se que a diferença em porcentagem entre as bacias e bai xa. As maiores diferenças encontradas foram para as bacias do Ribeirão Pimenta e Ribeirão do Bálsamo, que apresentaram valores de 6,4% e 6,1%, em relação à imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e às cartas topográficas na escala de 1:250.000.

Considerando-se a diferença media total em porcentagem, po de-se verificar que os valores de área calculados nas cartas topograficas na escala de 1:50.000 estão mais proximos dos valores calculados atraves da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000, apresentando uma diferença media igual a -0,7%, enquanto entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topografica na escala de 1:250.000 a diferença media e igual a 3.0%.

TABELA 4.16

AREA DAS BACIAS (A)

BACIAS	DIFERENÇA EM PORCENTAGEM DA ÁREA DAS BACIAS ENTRE IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E		
	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000	
01	-0,6	0,2	
02	6,4	1,4	
03	6,1	2,6	
04	1,8	-1,0	
05	2,6	-3,9	
06	1,2	0,1	
07	2,6	-2,2	
08	-0,8	-3,2	
. 09	13,3	3,1	
10	-2,5	-3,5	
DIFERENÇA MEDIA TOTAL	D = 3,0%	D = -0.7%	

As Figuras 4.11 e 4.12 mostram o relacionamento dos valores em área, calculados para os três documentos analisados. Pode-se ver per feitamente que para essa variável os três documentos deram valores alta mente correlacionados, e os dados apresentam uma variação linear concentrando-se junto à equação de regressão. Apresentam também altos coeficientes de correlação que são iguais a 0,999 para ambos os casos, o que mos tra que os valores estão altamente correlacionados.

# Área da Bacia (A) km

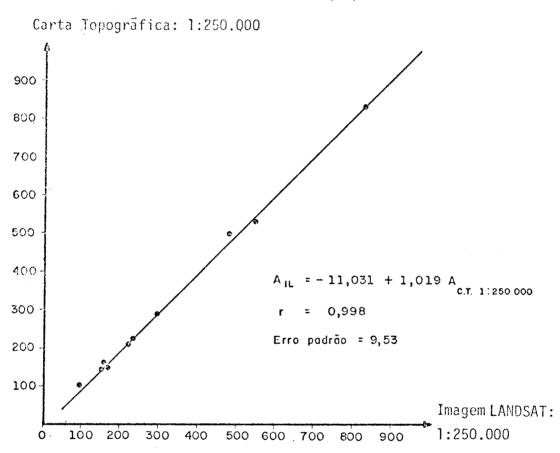


Fig. 4.11 - Relação entre a area da bacia (A) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000).

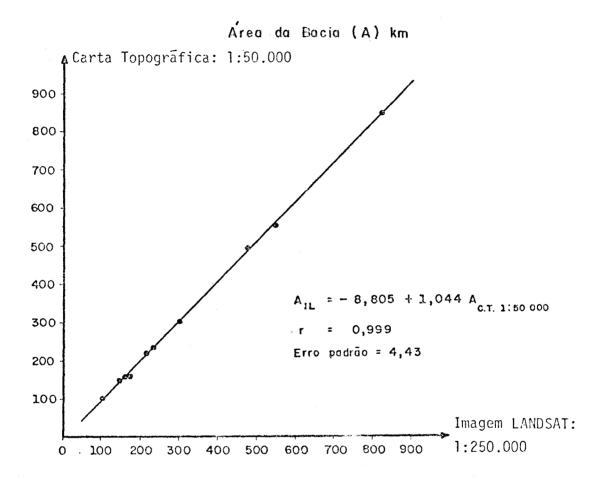


Fig. 4.12 - Relação entre a área da bacia (A) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000).

Conclui-se que, no levantamento das áreas das bacias hidrográficas para a região estudada, tanto a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 como as cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000 dão praticamente os mesmos resultados.

As pequenas diferenças encontradas podem ser desprezadas, pois no cálculo de área sempre aparece pequenos erros aleatórios, que no fim são compensados. É por isso que os resultados levantados em três tipos diferentes de documentos evidenciam uma alta correlação linear, mos trando praticamente os mesmos valores.

## 4.1.7 - PERÍMETRO (P)

É interessante tecer algumas considerações a respeito do perimetro das bacias hidrográficas, pois ele também entra no cálculo de outros parametros quantitativos.

O método empregado para calcular o perimetros já foi des crito anteriormente, e os dados levantados estão inseridos na Tabela 4.17. Analisando-se esta tabela, vê-se que os três documentos apresen tam valores muito próximos para essa variável. As maiores bacias em área deram logicamente os maiores valores para o perimetro: o mesmo acon tece com as bacias menores. Exemplificando-se, cita-se as bacias que apre sentaram os maiores valores de perimetro, em ordem dercrescente, para os três documentos analisados, que são: Ribeirão Azul, com valores iguais a 150,00 km, 145,00 km e 148,00 km, respectivamente para a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e para as cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000; Ribeirão Baguaçu com valores iguais a 135,00 km, 130,00 km e 134,00 km; e Ribeirão Água Parada com valores iguais a 112,50 km, 102,50 km e 113,00 km.

TABELA 4.17

PERÍMETRO DAS BACIAS HIDROGRÁFICAS (P) CALCULADO ATRAVÉS DA IMAGEM LANDSAT

(1:250.000) E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 E 1:50.000)

	PERIMETRO (P) (km)		
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)
01	70,00	67,50	69,00
02	70,00	62,50	67,00
03	62,50	<b>57,</b> 50	<b>60,</b> 00
04	87 <b>,</b> 50	80,00	79,00
05	55,00	<b>52,</b> 50	53,00
06	72,50	<b>72,</b> 50	73,00
07	135,00	130,00	134,00
. 08	150,00	145,50	148,00
09	62,00	55,50	<sup>-</sup> 60,00
10	112,50	102,50	113,00

Observa-se também que os valores de perimetro calculados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 foram sempre superiores aos dados levantados nas cartas topográficas, tanto na escala de 1:250.000 como na escala de 1:50.000. Apenas para a bacia do Ribeirão Água Parada é que o valor calculado através da carta topográfica na escala de 1:50.00 foi superior ao da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000, sendo respectivamente igual a 113,00 km para a carta topográfica na escala de 1:50.000 contra 112,50 km para a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000.

Outro fato que se nota é que os valores calculados nas car tas topográficas na escala de 1:50.000 estão muito próximos dos valores encontrados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e são sempre supe riores aos valores da carta topográfica na escala de 1:250.000. Calcularam-se as diferenças em porcentagem para os valores de perimetro, cujos resultados obtidos estão relacionados na Tabela 4.18. Analisando-se essa tabela, nota-se que as diferenças individuais entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.00 e carta topográfica na escala de 1:250.00 são sempre superiores aos valores de diferença entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.00 e carta topográfica na escala de 1:50.000.

TABELA 4.18
PERÍMETRO (P)

BACIAS	DIFERENÇA EM PORCENTAGEM DO PERÍMETRO DAS BACIAS ENTRE IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E	
	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)
01	3,7	1,4
02	12,0	4,4
03	8,7	4,2
04	9,3.	10,7
05	4,7	3,7
· 06	0,0	-0,7
07	3,8	0,7
08	3,4	1,3
09 -	11,7	3,3
10	9,7	-0,4
DIFERENÇA MEDIA TOTAL	D = 6,7%	D = 2,9%

Comparando-se as diferenças médias totais em porcentagem observa-se que os valores entre os dados da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e a carta topográfica na escala de 1:250.000 apresentam o do bro da diferença entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.00 e carta topográfica na escala de 1:50.000. Disso conclui-se que, apesar de pequena

diferença entre os dados individuais, houve uma maior aproximação dos valores calculados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.00 com os dados calculados nas cartas topográficas na escala de 1:50.000.

As Figuras 4.13 e 4.14 mostram a relação entre os valores de perimetro calculados para os três documentos. No primeiro caso (Figura 4.13) vê-se que os dados apresentam uma relação linear, situando-se junto à reta de regressão, com um coeficiente de correlação igual a 0,996. A Figura 4.14 também mostra uma alta correlação entre os dados, apresentando um coeficiente de correlação igual a 0,957.

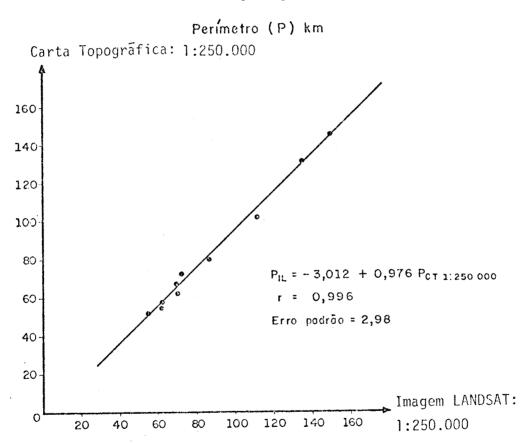
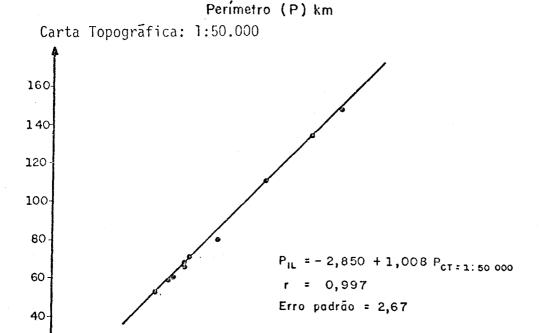


Fig. 4.13 - Relação entre o perimetro da bacia (P) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000).



20

20

40

60

80

100

Fig. 4.14 - Relação entre o perimetro da bacia (P) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1.50.000).

140

160

120

Imagem LANDSAT:

1:250,000

Analisando-se esses resultados, conclui-se que a variavel perimetro para a area considerada pode ser perfeitamente calculada atra ves da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000, pois mostra valores seme lhantes aos calculados atraves das cartas topográficas na escala de 1:50.000.

Uma grande vantagem das imagens LANDSAT sobre as cartas to pogrāficas na escala de 1:50.000, para o levantamento dessa variāvel,  $\bar{\rm e}$  que  $\bar{\rm e}$  muito mais fácil e rápido traçar o perimetro das bacias hidrogrāficas nas imagens do que nas cartas topogrāficas nessa escala.

Enquanto nas imagens orbitais do satélite LANDSAT tem-se sempre uma visão global (de conjunto) de todas as bacias hidrográficas e seus afluentes, dentro de uma determinada área, nas cartas topográficas nas escala de 1:50.000 é preciso, às vezes, unir duas ou mais folhas topográficas para poder delimitar uma bacia hidrográfica. Isso implica di

retamente maior perda de tempo, gasto de material (papel "ultraphan"), aumento do serviço e maior disponibilidade de cartas topográficas da área. Quanto maior for o tamanho da bacia hidrográfica, mais trabalhoso será traçar o seu perímetro, pois  $\bar{\rm e}$  preciso unir várias folhas, o que ocupa grande espaço e torna enfadonho o serviço.

#### 4.1.8 - COMPRIMENTO DO RIO PRINCIPAL (L)

Em cada bacia selecionada mediu-se o comprimento do rio principal. Considera-se rio principal aquele canal que apresentou o maior diâmetro topológico e na última bifurcação escolheu-se como critério o canal que apresentou o maior comprimento linear. Segundo Werner and Smart (1973), as bacias hidrográficas podem ser classificadas topologicamente considerando-se apenas seu diâmetro, que, do ponto de vista topológico, é definido como o maior comprimento da trajetória.

O rio principal tem grande importância dentro de sua bacia hidrográfica. Geralmente é o rio que apresenta maior expressão dentro do sistema. É para ele que se dirigem os tributários (afluentes), sendo o responsável pela drenagem de toda a área. Por isso está intimamente relacionado com a área da bacia, pois quanto maior a área, maior quantidade de precipitação ("input") ela pode receber e toda essa energia é transferida através dos afluentes, para o rio principal, aumentando sua capacidade erosiva e modeladora da superfície.

Os dados medidos para o comprimento do rio principal, atra ves dos documentos analisados, estão inseridos na Tabela 4.19. Observan do-se essa tabela, pode-se ver que, apesar de haver uma grande variabili dade nos valores medidos, as diferenças entre eles não são acentuadas. As duas maiores diferenças apontadas foram: a) para a bacia do Ribeirão do Bálsamo, que na carta topográfica na escala de 1:250.000 apresentou 25,00 km de comprimento, enquanto na carta topográfica na escala de 1:50.000 esse mesmo rio apresentou o valor de 31,00 km, dando uma dife

rença aproximada de 6,0 km; b) para a bacia do Ribeirão Pimenta que na imagem LANDSAT apresentou um valor de 27,50 km contra 32,50 km na carta topográfica na escala de 1:50.000, dando uma diferença de aproximadamente 5,0 km.

TABELA 4.19

COMPRIMENTO DO RIO PRINCIPAL (L) MEDIDO ATRAVÉS DA IMAGEM LANDSAT

(1:250.000) E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 E 1:50.000)

	COMPRIMENTO DO RIO PRINCIPAL (km)		
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:50.000)
01	30,00	30,00	34,00
02	27,50	27,50	32,50
03	30,00	25,00	31,00
04	40,00	37 <b>,</b> 50	41,00
05	25,00	25,00	27,00
06	32,50	30,00	34,50
07	62,40	62,40	65,00
08	55,00	55,00	55 <b>,</b> 00
09	27,50	27,50	27,00
10	47,50	50,00	51,15

Por outro lado, houve grande número de coincidência de <u>me</u> didas, e o destaque fica para a bacia do Ribeirão Azul, que, nos três do cumentos analisados, apresentou a mesma medida, isto  $\tilde{e}$ , 55,00 km de <u>com</u> primento.

Chama-se a atenção para o problema de trabalhar com esse ti po de medida, quer se use a imagem LANDSAT na escala de 1:250.00 ou car tas topográficas em diferentes escalas.

Como se sabe, os rios não são linhas retas, apresentando uma serie enorme de curvas e sinuosidades. Sabe-se também que o metodo mais comum de medir comprimento de rios e canais e atraves do emprego do cur vimetro. Assim sendo, e praticamente impossível seguir à risca todas as sinuosidade dos rios. Aparece então um determinado tipo de erro na medida, que e difícil de ser evitado ou mesmo corrigido.

Mas no final, como esses erros se compensam, as medidas obtidas através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e das cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000 dão quase o mesmo resultado, e suas pequenas diferenças podem ser perfeitamente desprezadas.

Então, sempre que ha uma certa compensação no erro, as me didas, quer sejam feitas através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 ou nas cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000, tendem no fim para uma certa uniformidade, apresentando valores muito próximos, que foram constatados através dos cálculos efetuados.

As Figura 4.15 e 4.16 mostram a relação entre os valores calculados para os diferentes documentos analisados. Pode-se observar, em ambos os gráficos, que esses valores mostram alta correlação linear com os dados que se concentram junto à reta de regressão e apresentam coeficientes de correlação iguais a 0,992.

Por isso conclui-se que esse tipo de medida esta sempre su jeito a erros aleatórios, mas o valor final sempre sera semelhante, quer a medida seja feita através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 ou das cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

### Comprimento do Rio Principal (L) km

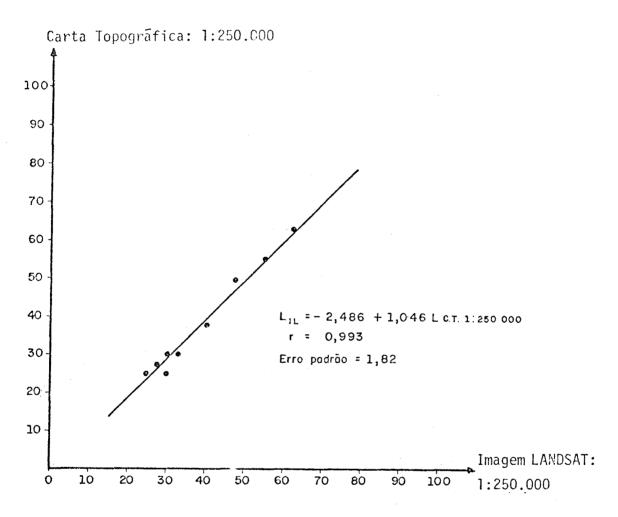


Fig. 4.15 - Relação entre o comprimento do rio principal (L) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000).

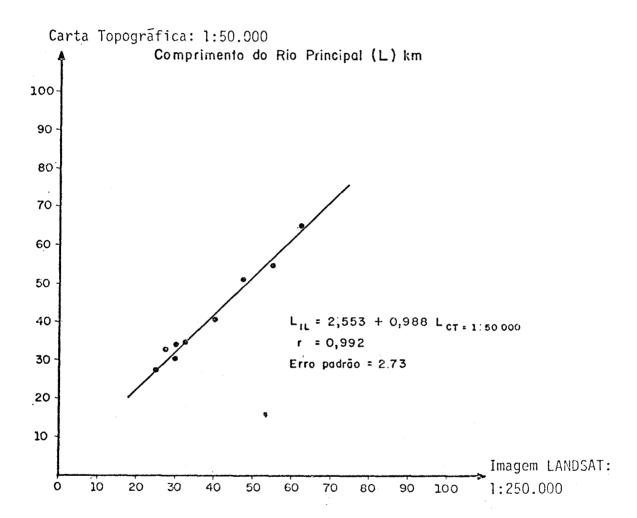


Fig. 4.16 - Relação entre o comprimento do rio principal (L) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000).

## 4.1.9 - COMPRIMENTO DOS CANAIS DE PRIMEIRA E DE SEGUNDA ORDEM ( $L_{1,2}$ )

Nessa seção analizar-se- $\tilde{a}$  o comprimento dos canais de pr $\underline{i}$  meira e de segunda ordem para os três documentos em questão.

Os canais de primeira ordem, juntamento com sua área de drenagem, podem ser considerados a célula unitária de qualquer bacia hidrográfica.

O comprimento medio dos canais de determinada ordem e uma propriedade dimensional que revela as características do tamanho dos canais componentes da drenagem.

A dimensão comprimento, usada isoladamente ou em conjunto com outras duas variáveis dimensionais (massa e tempo), podem fornecer subsídios suficiente para estudar e definir todas as propriedades geo métricas e mecânicas das bacias hidrográficas.

A medida do comprimento dos canais pode ser feita direta mente sobre a imagem LANDSAT e sobre as cartas topográficas, pois es ses documentos apresentam as bacias hidrográficas projetadas numa di mensão menor, em função da escala utilizada. Mede-se essa dimensão com aparelhos proprios, tais como regua, curvimetro etc.

Para calcular o comprimento medio dos canais de determinada ordem, divede-se o comprimento total dos segmentos pelo número de canais daquela ordem.

Miller(1953), tratando cada canal como uma variavel esta tistica, estudou a distribuição de frequência dos segmentos de determi nada ordem e observou que a distribuição de frequência para os comprimentos dos canais de primeira e de segunda ordem eram fortemente des viados para a direita.

Schumm (1956) corrigiu esse desvio usando o logaritmo do comprimento, e recomenda que a transformação em logaritmo seja feita antes do agrupamento em classes.

A soma total dos comprimentos dos canais de primeira e de segunda ordem encontram-se relacionados nas Tabelas 4.20 e 4.21, respectivamente.

Analisando-se a Tabela 4.20 que trata dos comprimentos to tais dos canais de primeira ordem, pode-se observar claramente que exis te uma diferença muito grande entre os dados levantados através da ima gem LANDSAT na escala de 1:250.000 e os levantados através das cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

TABELA 4.20

COMPRIMENTO TOTAL DOS CANAIS DE PRIMEIRA ORDEM (L<sub>1</sub>) MEDIDO ATRAVES

DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS

(1:250.000 E 1:50.000)

	COMPRIMENTO TOTAL DOS CANAIS DE 1ª ORDEM (km)		
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:50.000)
01	137,50	41,25	115,70
02	231,20	59,00	128.80
03	253,00	46,00	98,20
04	312,30	101,25	208,30
05	115,50	35,75	96,40
0,6	231,50	81,25	258,50
07	442 <b>,</b> 75	155,25	249,10
08	488,40	263,20	448,90
09	99,25	38,25	81,10
10	395,25	155,50	<b>367,</b> 80

COMPRIMENTO TOTAL DOS CANAIS DE 2ª ORDEM (L2), MEDIDO ATRAVÉS DA IMAGEM LANDSAT (1.250.000) E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS

TABELA 4.21

(1:250.000 E 1:50.000)

	COMPRIMENTO TOTAL DOS CANAIS DE 2ª ORDEM (km)		
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)
01	51,70	10,25	43,50
02	81 <b>,</b> 75	16,25	47,30
03	66,75	18,75	28,30
04	119,25	<b>27,</b> 35	91,30
05	48,50	7,00	46,20
06	89,25	21,00	123,40
07	147,00	38,75	124,80
08	193,25	61,75	153,60
.09	40,75	17,50	24,30
10	174,20	30,00	171,40

Essa diferença aumenta mais ainda quando se comparam apenas os dados levantados na imagem LADSAT na escala de 1:250.000 com os da carta topográfica na escala de 1:250.000.

Isso mostra claramente que aparece um número maior de pequenos canais quando se restitui uma bacia hidrográfica a partir das imagens LANDSAT na escala de 1:250.000.

Por outro lado, o número de pequenos canais, que geralmente são as cabeceiras ou nascentes, diminui considerávelmente quando se restitui uma bacia hidrográfica a partir de cartas topográficas, e principalmente quando se considera a escala de 1:250.000.

Esse fato ja foi explicado anterioremente, pois, como se sabe, na confecção das cartas topográficas sempre ha falta de informa ção com respeito aos pequenos canais e riachos que descem das partes mais elevadas. Basta examinar com atenção uma carta topográfica na es cala de 1:50.000, considerada uma carta de detalhe, para notar perfei tamente o grande número de reentrâncias (maior proximidade das curvas de nível), onde necessariamente deve existir um pequeno curso d'agua que, na carta, geralmente não esta assinalado.

Deste modo  $\bar{\rm e}$  facil compreender porque os valores de comprimento dos canais de primeira ordem são tão superiores aos valores de comprimento levantados através das cartas topográficas em ambas as  $e\bar{\rm s}$  calas.

Para melhor visualização apresenta-se a Tabela 4.22 que mostra da diferença em porcentagem para os valores de comprimento de canais de primeira ordem, calculados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e das cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

Analisando-se esta tabela, vê-se que a diferença entre os dados levantados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e na carta topográfica na escala de 1:250.000  $\tilde{\rm e}$  muito superior as diferenças en tre os dados levantados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.00 e nas cartas topográficas na escala de 1:50.000.

A menor diferença em porcentagem entre a imagem LANDSAT na escala de 1:250.00 e a carta topográfica na escala de 1:250.000 é de 84,2% e refere-se à bacia do Ribeirão Azul. Para as outras bacias as diferenças foram sempre acima de 100%; sendo que verificou-se a maior discrepância na bacia do Ribeirão Pimenta, com um valor de 291,9%.

Relacionando-se a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 com as cartas topográficas na escala de 1:50.000, vê-se qua a maior por centagem de diferença se verificou na bacia do Ribeirão Azul, diferença esta de aproximadamente 79,5%.

TABELA 4.22

COMPRIMENTO DE CANAIS DE 1ª ORDEM (L1)

BACIAS	DIFERENÇA EM PORCENTAGEM DO COMPRIMENTO DOS CANAIS DE 1ª ORDEM ENTRE IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E	
	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1.50.000)
01	233,3	18,8
02	291,9	79,5
03	<b>232,</b> 6	<b>55,</b> 8
04	208,4	49,9
05	223,1	19,8
06	184,9	-10,4
.07	185,2	77,7
08	84,2	0,1
09	159,2	22,3
10	154,2	7,5
DIFERENÇA MÉDIA TOTAL	D = 195,7%	D = 32,1%

Comparando-se as diferenças de porcentagens médias totais, vê-se que entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:250.00 verificou-se uma taxa de diferença, por volta de 195,7%, enquanto entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:50.000 essa diferença ficou por volta de 32.1%.

Isso prova que quando se restitui uma bacia hidrografica a partir das imagens LANDSAT na escala de 1:250.00 para essa area de estudo, aparece sempre um número muito maior de pequenos canais do que quando se restitui uma bacia hidrografica a partir de cartas topograficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

Passando-se agora para o comprimento dos canais de segun da ordem, vê-se que o mesmo fato se repete, isto é, os valores calcula dos na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 são sempre superiores aos calculados nas cartas topográficas na escala de 1:250.000 e 1:50.000. Do mesmo modo, os valores calculados através das cartas topográficas na escala de 1:50.000 estão muito mais próximos dos valores calculados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 do que os valores das cartas topográficas na escala de 1:250.000.

A bacia do Ribeirão da Lontra foi a única que apresentou um valor maior para o comprimento dos canais de segunda ordem na escala de 1:50.00, quando comparada com os outros dois documentos analisados. As sim, tem-se o valor de 127,40 km para essa bacia, calculado nas cartas topográficas na escala de 1:50.000, contra 89,35 km para a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e 21,00 km para as cartas topográficas na escala de 1:250.000.

Calcula-se também a diferença em porcentagem para esses valores, cujos dados se encontram relacionados na Tabela 4.23. Analisan do-se esta tabela nota-se que para os comprimentos dos canais de segun da ordem houve muito maior diferença em porcentagem entre os dados cal culados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e a carta topográfica na mesma escala. Para valores calculados na carta topográfica na esca la de 1:50.00 as diferenças já são menores; apenas as bacias do Ribei rao do Bálsamo, Ribeirão Pimenta e Corrego do Aracangua apresentaram valores mais elevados, iguais a 131,7%, 72,8% e 67,6%, respectivamente.

As diferenças médias totais estão por volta de 34,4% en tre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:50.000 e 329,4% entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na ecala de 1:250.000.

TABELA 4.23

COMPRIMENTO DOS CANAIS DE 2ª ORDEM (L2)

BACIAS	DIFERENÇA EM PORCENTAGEM DO COMPRIMENTO DOS CANAIS DE 20 ORDEM ENTRE IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E		
	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:50.000)	
01	404,4	18,8	
02	403,1	72,8	
03	256,0	131,7	
04	336,0	30,6	
05	592,9	4,9	
06	325,0	-27,6	
07	150,2	17,7	
. 08	212,9	25,8	
09	132,8	67,6	
10	480,6	1,6	
DIFERENÇA MEDIA TOTAL	D = 329,4	D = 34,4	

Comparando-se as Tabela 4.22 e 4.23 vê-se que, conforme aumentou o número da ordem dos canais, também aumentou o valor da dife rença entre os dados calculados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.00 e os calculados através das cartas topográficas nas diferen tes escalas. Ainda observando-se essas diferenças, nota-se perfeitamen te que para os canais de segunda ordem houve muito maior diferença en tre valores da imagem LANDSAT na escala de 1:250.00 e os valores calculados nas cartas topográficas na escala de 1:250.000. Essa diferença média total passou de 195,7%, entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.00 e carta topográfica na escala de 1:250.000 nos canais de primeira ordem, para 329,4% nos canais de segunda ordem, enquanto a diferença total em porcentagem da imagem LANDSAT em relação à carta topográfica na escala de 1:50.000, passou de 32,1% para 34,4%.

Observa-se também que para o comprimento dos canais da se gunda ordem a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 deu melhores informações do que as cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

Passa-se agora a analisar o comprimento médio dos canais de primeira ordem, cujos dados calculados se encontram relacionados na Tabela 4.24. Analisando-se esta tabela, percebe-se claramente que também existe grande diferença entre esses valores. Os canais levantados a par tir da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 apresentam sempre os meno res comprimentos médios, quando comparados com os valores das cartas to pograficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000. Vê-se também que os da dos obtidos através das cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 apresentam valores mais elevados quando comparados com os outros dois documentos.

TABELA 4.24

COMPRIMENTO MEDIO DOS CANAIS DE PRIMEIRA ORDEM  $(\overline{L}_1)$  CALCULADO ATRAVES

DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS

(1:250.000 e 1:50.000)

	COMPRIMENTO MEDIO DOS CANAIS DE 1ª ORDEM (km)		1ª ORDEM (km)
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000)
01	0,86	4,58	1,25
02	0,83	5,36	1,09
03	0,81	3,54	1,38
04	0,70	4,82	0,86
05	0,85	3,57	0,67
06	0,76	3,87	0,65
07	1,05	4,31	1,02
08	1,24	4,35	1,18
09	1,23	3,82	1,33
10	0,93	5,55	0,90

Observa-se que o maior valor de comprimento médio da ima gem LANDSAT na escala de 1:250.000 está por volta de 1:24 km (Ribeirão Azul), enquanto para a carta topográfica na escala de 1:250.000 encontra-se valores médios de até 5,5 km, como é o caso da bacia do Ribeirão Água Parada. Para as cartas topográficas na escala de 1:50.000, o maior valor do comprimento médio encontrado foi o da bacia do Ribeirão do Bálsamo, com um valor igual a 1,35 km, que não está muito distante do valor máximo encontrado para a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000, que é igual a 1.24 km.

Isso mostra claramente que as bacias hidrográficas levan tadas na imagem LANDSAT na escala de 1:250.00 apresentam maior riqueza de detalhe (Figura 3.4) do que as bacias levantadas nas cartas topográficas na escala de 1:250.000.

Esse fato e perfeitamente compreensivel, pois quando se analisam as cartas topograficas na escala de 1:250.000, sente-se maior probreza no traçado da hidrografia nessas cartas, quando comparadas com a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e com as cartas topograficas na escala de 1:50.000.

Calculando-se a diferenças em porcentagem desses valores (Tabela 4.25), pode-se observar que a diferença média total em porcenta gem entre a imagem LANDSAT na escala de 1:250.00 e as cartas topogrāficas na escala de 1:250.000 e de aproximadamente -78,3%, enquanto a diferença média total em porcentagem entre a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e as cartas topogrāficas na escala de 1:50.000 fica por volta de -6,7%.

Um outro fato que se observa com respeito ao comprimento do canais de primeira ordem é que, quando se elabora a distribuição de frequência desses valores, nota-se um acumulo dos dados para os menores, o que da uma distribuição sensivelmente desviada para a direita, conforme verificação de Miller (1953).

BACIAS	DIFERENÇA EM PORCENTAGEM DO COMPRIMENTO MEDIO DOS CANAIS DE 1ª ORDEM ENTRE IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	
	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:50.000)
01	-81,2	-30,6
02	-84,5	-23,8
03	-77,1	-41,3
04	-85,5	-18,6
05 .	<b>-76,2</b>	26,7
06	-80,4	16,9
07	<b>-75,</b> 6	2,9
08	<b>-71,</b> 5	5,1
09	<b>-67,</b> 8	- 7,5
10	-83,2	3,3
DIFERENÇA MEDIA TOTAL	D = -78,3%	D = -6,7%

Quanto maior for o número de canais em relação a ordem e menor o valor em comprimento desses canais, maior serā a concentração dos dados nas classes de valores menores, o que da uma curva totalmen te assimétrica.

Para ilustrar esse fato, foi feita a distribuição de frequência dos canais de primeira ordem levantados a partir das imagens LANDSAT na escala de 1:250.000 e das cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000 (Figuras 4.17, 4.18 e 4.19).

Observando-se os gráficos de distribuição de frequência, nota-se perfeitamente que são bastante assimétricos à direita, apresentando maior porcentagem de valores nas classes menores.

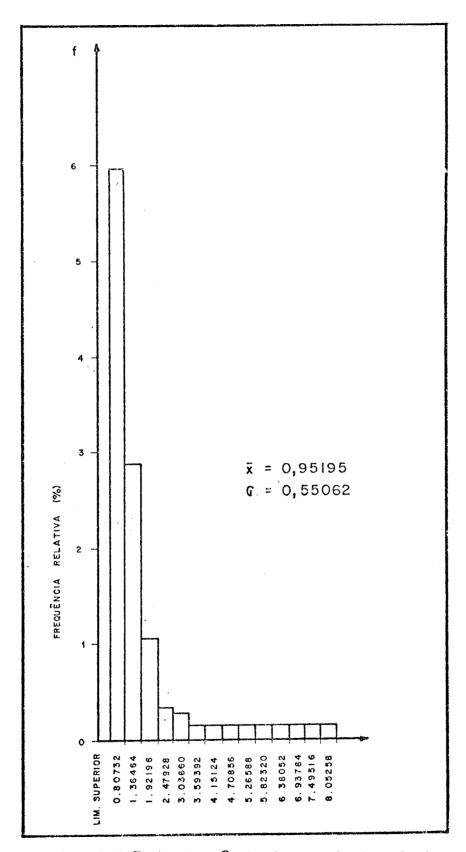


Fig. 4.17 - Distribuição de frequência dos canais da primeira ordem  $l\underline{e}$  vantados através da imagem LANDSAT (1:250.000).

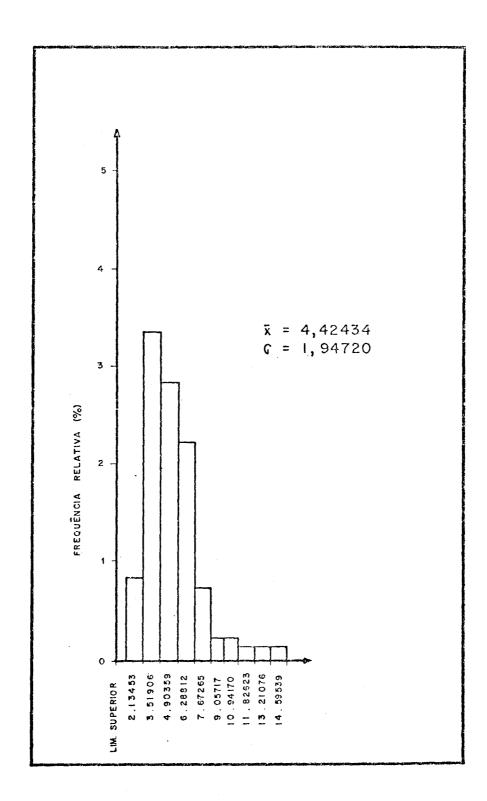


Fig. 4.18 - Distribuição de frequência dos canais de primeira ordem levantados através da carta topográfica (1:250.000).

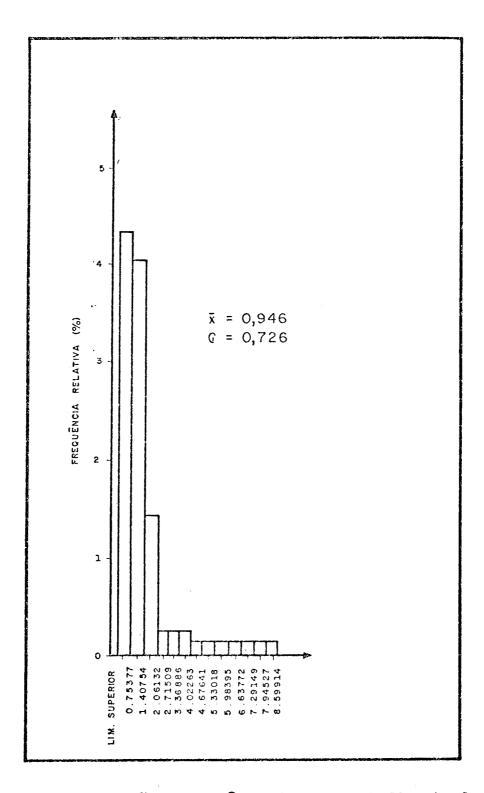


Fig. 4.19 - Distribuição de frequência dos canais de la ordem levanta dos através da carta topográfica (1:50.000).

Observando-se os gráficos de distribuição de frequência, nota-se perfeitamente que são bastante assimétricos à direita, apresentando maior porcentagem de valores nas classes menores.

Segundo Schumm (1956) para corrigir esse problema é preciso trabalhar com o logaritmo dos valores, pois a dimensão comprimento tem uma distribuição caracteristicamente log-normal.

Baseando-se na literatura, transformaram-se os dados obtidos em logaritmos e fez-se nova distribuição de frequência, procurando-se assim obter maior normalidade dos dados para efeito de comparação (Figura 4.20, 4.21 e 4.22).

Para verificar se os dados tranformados se ajustam aos te $\bar{o}$  ricos padronizados pela curva normal, fez-se o teste de normalidade através do qui-quadrado, cujos resultados estão inseridos na Tabela 4.26.

Observando-se os valores obtidos, verificou-se que, mesmo depois de tranformados em logaritmos, os dados referentes ao comprimen to dos canais de primeira ordem não se ajustaram aos padrões preconiza dos pela curva normal.

Desse modo, não se pode utilizar a média e o desvio <u>pa</u> drão para comparar esses dados, pois esses são parâmetros utilizados quando os dados obedecem a uma distribuição normal.

Como os dados são assimétricos e não se ajustamã curva nor mal, mesmo depois de tranformados em logaritmos, usar-se-ão os valores da Mediana e da Moda para descrever essa distribuição.

Para melhor visualização, elaborou-se a Tabela 4.27 que mostra a amplitude de variação dos canais de primeira ordem.

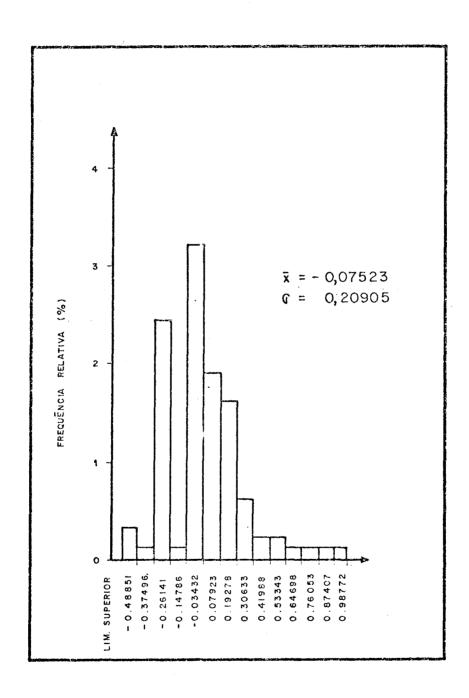


Fig. 4.20 - Distribuição log - normal dos comprimentos de canais de primeira ordem, levantados a partir da imagem LANDSAT 1:250.000.

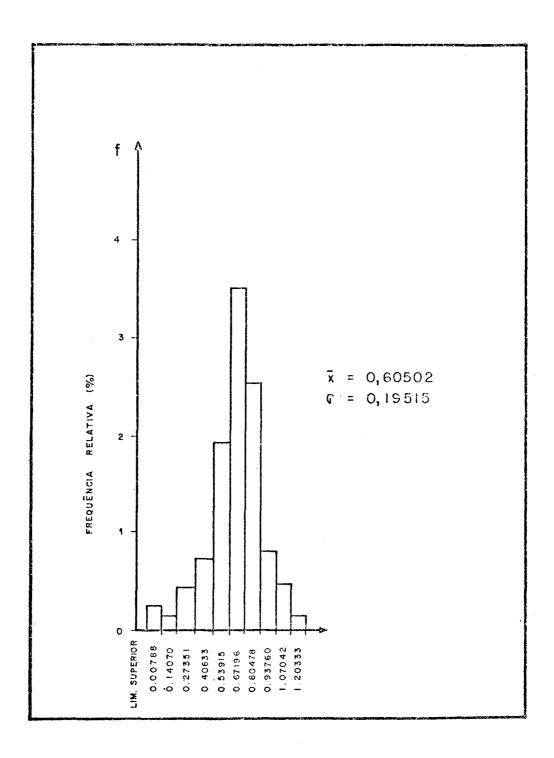


Fig. 4.21 - Distribuição log-normal dos comprimentos de canais de primeira ordem, levantados atravês das cartas topográficas (1:250.000).

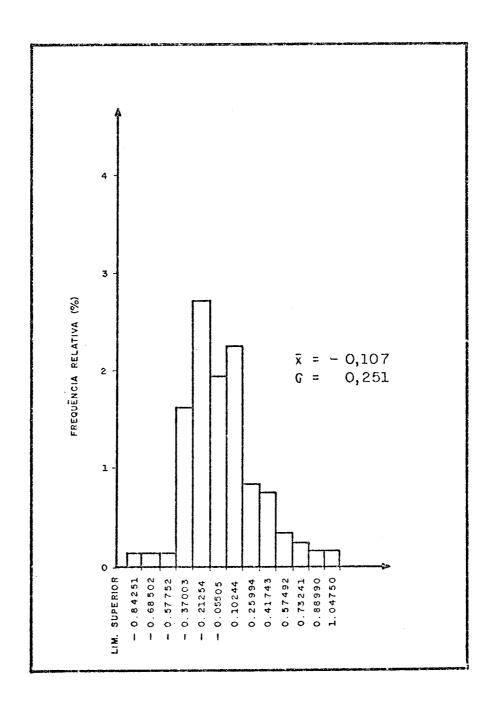


Fig. 4.22 - Distribuição log - normal dos comprimentos de canais de 1ª ordem, levantados através da carta topográfica (1:50.000).

TABELA 4.26

VALORES DE QUI-QUADRADO DOS CANAIS DE 1ª ORDEM

DOCUMENTOS	GRAUS DE LIBERDADE	ORIGINAL	TRANSFORMADO
Imagem LANDSAT (1:250.000)	11	0,12883 . 10 <sup>31</sup>	* 0,191985 . 10 <sup>4</sup>
Carta Topográfica (1:250.000)	7	0,15605 . 10 <sup>4</sup>	* 0,12381 . 10 <sup>3</sup>
Carta Topográfica (1:50.000)	10	0,64410 . 10 <sup>20</sup>	* 0,46528 . 10 <sup>3</sup>

ns - valores não significativos para  $\alpha = 0.05$ 

\* - valores significativos para  $\alpha = 0.05$ 

## TABELA 4.27

## AMPLITUDE DE VARIAÇÃO, MEDIANA E MODA DOS COMPRIMENTOS DOS CANAIS DE PRIMEIRA ORDEM. CALCULADOS ATRAVÉS DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 E 1:50.000)

DOCUMENTOS	AMPLITUDE DE VARIAÇÃO DOS DADOS	MEDIANA	MODA
DOCOMENTOS	(valor māximo - valor mīnimo) km	PICUTAINA	
Imagem LANDSAT (1:250.000)	7,50 - 0,250 = 7,250	0,732	0,365
Carta Topogrāfica (1:250.000)	14,00 - 0,750 = 13,250	4,025	3,140
Carta Topografica (1:50.000)	8,00 - 0,100 = 7,900	0,876	0,606

Observando-se a Tabela 4.27, ve-se que existe grande varia bilidade de dados entre os três documentos analisados, que vão de valo res baixos tais como 0,100 km (carta topográfica na escala de 1:50.000) a 14,00 km (carta topográfica na escala de 1:250.000), que é o maior va lor de comprimento encontrado.

Os dados levantados na imagem LANDSAT e nas cartas topogr $\overline{a}$  ficas na escala de 1:50.000 apresentam amplitude de variação muito pr $\overline{o}$  xima: 7,250 km para a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e 7,900 km para a carta topografica na escala de 1:50.000. Os valores levantados nas cartas topograficas na escala de 1:250.000 apresentam maior amplitu de de variação e são quase que o dobro dos valores encontrados para a escala de 1:50.000.

Os valores medianos desses documentos também estão muito próximos; são de 0,732 km para a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e de 0.876 km para a carta topográfica na escala de 1:50.000.

O valor de comprimento de canal mais frequente encontrado na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 é de 0,365 km, enquanto o valor mais frequente das cartas topográficas na escala de 1:50.000 é o dobro desse, ou seja, 0,606 km.

O valor mediano mais frequente encontrado nas cartas topo gráficas na escala de 1:250.000 está por volta de 3.140 km, valor muito superior aos dos outros dois documentos analisados.

Isso mostra claramente que os dados de comprimento de <u>ca</u> nais de primeira ordem, levantados na carta topográfica na escala de 1:250.000, dão valores mais grosseiros do que os encontrados para a ima gem LANDSAT na escala de 1:250.000 e para a carta topográfica na escala de 1:50.000. Comparando-se esses dois últimos documentos, vê-se que a imagem LANDAT na escala de 1:250.000 mostra valores mais frequentes me nores do que os encontrados para a carta topográfica na escala de 1:50.000.

Em outras palavras, vê-se que as bacias hidrográficas le vantadas nas imagens LANDSAT na escala de 1:250.000, para a área em ques tão, mostra muito maior riqueza de detalhes (maior informação) do que as bacias levantadas nas cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000, o que pode ser verificado através das Figuras 3.4, 3.5 e 3.6.

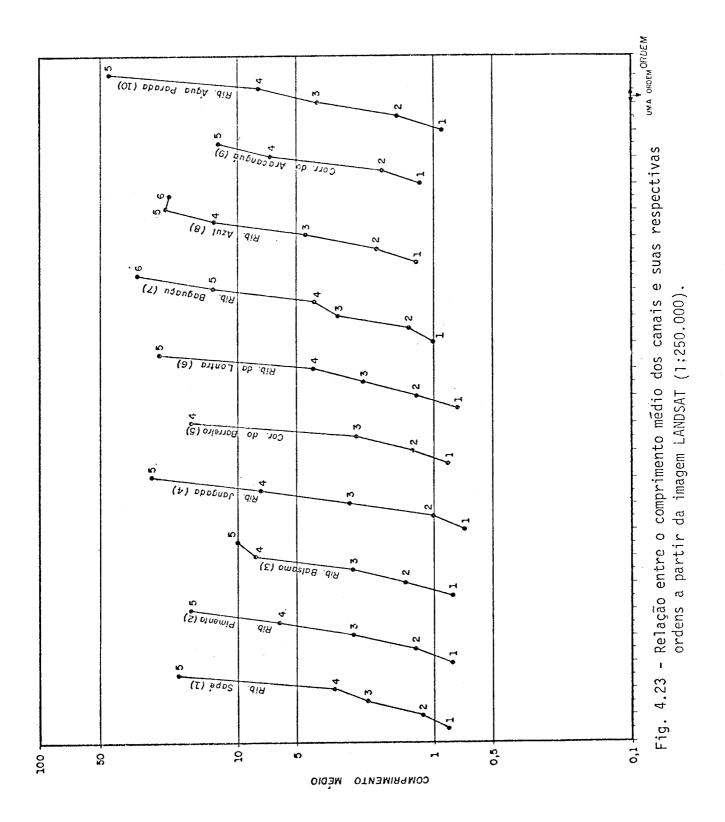
Ainda com respeito aos comprimentos dos canais de drenagem Horton (1945), verificou que existe certa relação entre o comprimento mé dio dos canais e sua respectiva ordem, formando uma série geométrica. Em função dessa propriedade dos canais de drenagem, Horton pôde formular uma das leis de Composição da Drenagem conhecida na literatura como Lei do Comprimento dos eanais.

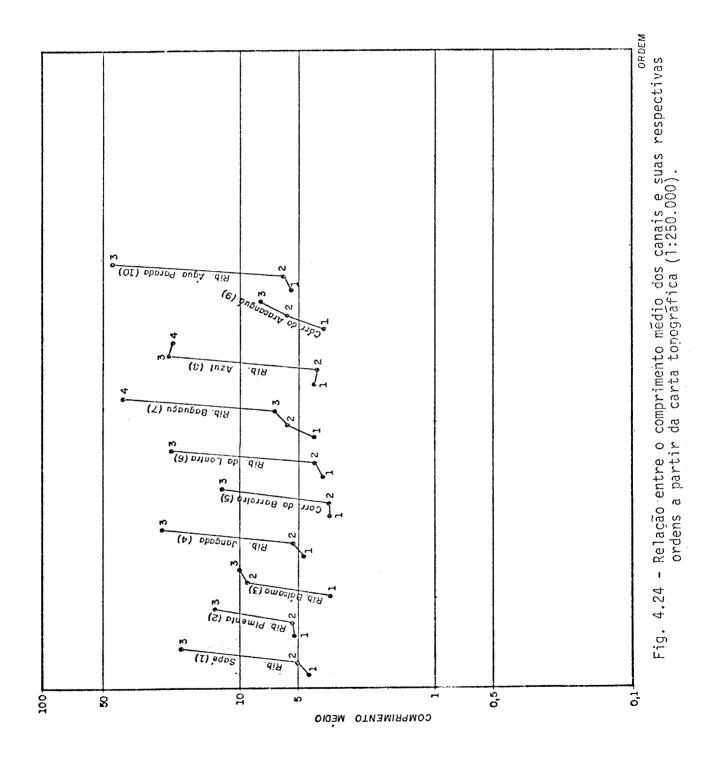
Esta lei estipula que, em uma determinada bacia hidrogrāfica, os comprimentos medios dos canais de cada ordem ordenam-se segundo uma serie geometrica direta, cujos primeiro termo é o comprimento medio dos canais de primeira ordem e cuja razão é a relação entre os comprimentos medios.

Esta lei foi estabelecida com base na observação de que o comprimento medio dos canais de determinada ordem e maior do que o da proxima ordem mais baixa e menor do que o da proxima ordem mais alta.

Para verificar a validade desssa lei, confecciona-se um grafico em que o comprimento medio dos canais  $\tilde{e}$  lançado em relação  $\tilde{a}$  or dem e cujos pontos devem teoricamente permanecer ao longo de uma linha reta.

Procura-se então verficar se as bacias analisadas obedecem a essalei proposta por Horton, para isso, confeccionaram-se os gráficos para os dados levantados através dos três documentos em questão (Figuras 4.23, 4.24 e 4.25).





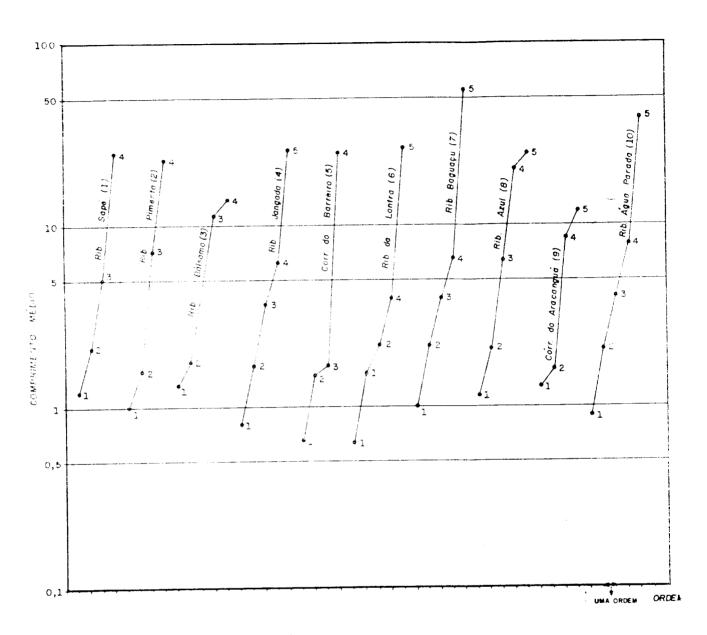


Fig. 4.25 - Relação entre o comprimento médio dos canais e suas respectivas ordens a partir da carta topográfica (1:50.000).

Observa-se que a representação gráfica dos valores calculados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 mostrou maior aproximação com a linha reta ideal. Chama-se a atenção apenas para o caso de duas bacias que apresentaram uma pequena distorção. Assim sendo, vê-se que o Ribeirão do Bálsamo apresentou desvio na passagem da quar ta para a quinta ordem, enquanto o Ribeirão Azul apresentou desvio acentuado na passagem da quarta para a quinta ordem, chegando mesmo a apresentar inversão nos valores, o que e perfeitamente visualizado na Figura 4.23 com a quebra da linha para a direita. As demais bacias comportaram-se dentro do estabecido pela lei, o que mostra que elas estão bem estruturadas em relação ao comprimento dos canais.

O grafico confeccionado atraves da documentação cartografica na escala de 1:250.000 apresentou muitas distorções e maior distanciamento da linha reta ideal que a lei estabelece. Nesse grafico vê-se que quase todas as bacias apresentam fortes desvios nas mais diferentes passagens de ordens. Algumas bacias chegaram até mesmo a inverter a direção da linha, como é o caso da bacia do Ribeirão Azul, que apresenta uma nitida distorção na passagem da primeira para a segunda ordem e uma inversão dos valores na passagem da terceira para a quarta ordem. Dentre essas bacias, apenas o Corrego de Aracangua manteve-se proximo do estabelecimento pela lei.

Analisando-se a Figura 4.25, vê-se que as bacias hidro graficas também se mantem proximas da linha reta ideal, com número de desvios maior quando comparados com o grafico obtido através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000. Vê-se que as bacias que apresentaram desvios maiores no grafico confeccionado a partir das imagens LANDSAT na escala de 1:250.000 que são as bacias do Ribeirão do Balsamo e a do Ribeirão Azul, também apresentam desvios nesse grafico, além das bacias do Corrego do Barreiro e do Corrego do Aracangua, que apresentaram problemas na passagem da segunda para a terceira ordem e da terceira para a quarta ordem, respectivamente.

Com respeito à Lei do Comprimento dos canais, calculados em diferentes documentação e com base na representação gráfica, verificou-se que os dados extraídos da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 proporcionaram maior concordância com a lei hortoniana.

Por outro lado, os valores ebtidos atraves da documenta ção cartográfica na escala de 1:250.000 foram os que mais se afastaram da linha reta ideal, apresentando desvios nas mais variadas passagens de ordens, conforme pode ser verificado na Figura 4.43. Os valores ex traídos da carta topográfica na escala de 1:50.000 também mostraram maior aproximação da reta ideal, mas apresentaram maior número de dis torções, quando comparados com a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000.

Em resumo observa-se que os dados extraídos da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 mostraram boa representatividade para o estudo do comportamento dos comprimentos dos canais em relação à or dem, conforme preconiza a lei do Comprimento dos canais, estabelecida por Horton. Isso prova que em áreas semelhantes à estudada e carentes de documentação cartográfica, as imagens LANDSAT na escala de 1:250.000 podem perfeitamente suprir essa lacuna, dando os mesmos resultados que os das cartas topográficas na escala de 1:50.000.

Para mostrar a relação entre os valores de comprimento médio dos canais de primeira ordem, obtidos através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e das cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000, confeccionaram-se as Figuras 4.26 e 4.27.

Observando-se a Figura 4.26, vê-se que não existe nenhuma relação entre os valores obtidos através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e os dados calculados através da carta topográfica na escala de 1:250.000. Aos valores baixos na imagem LANDSAT correspondem valores altos na carta topográfica na escala de 1:250.000, eos valores obtidos nas cartas topográficas apresentam uma variação muito maior do que os da imagem LANDSAT. Apresentam também um coeficiente de correlação muito bai xo, igual a 0,123.

Comprimento Médio dos Canais de 1º Ordem (L) km

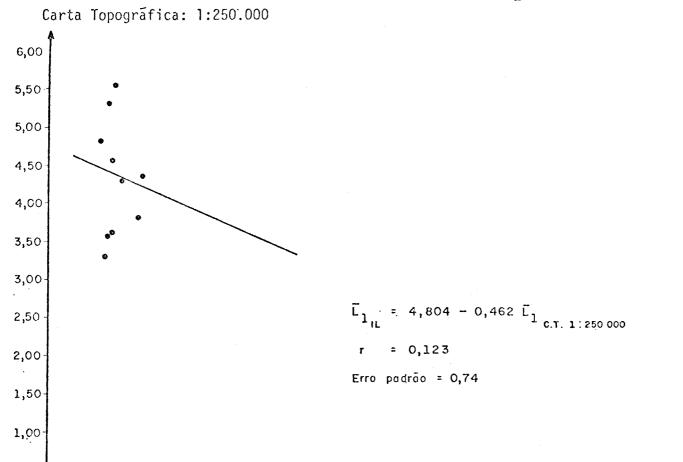


Fig. 4.26 - Relação entre o comprimento medio dos canais de 1a ordem  $(E_1)$  na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topografica (1:250.000).

3,00 3,50 4,00 4,50 5,00 5,50 6,00

Imagem LANDSAT:

0,50

1,00 1,50 2,00 2,50

A Figura 4.27 também mostra uma relação muito baixa entre os valores calculados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000, e os valores obtidos através da carta topográfica na escala de 1:50.000. Ambos os documentos apresentam valores baixos para o comprimento dos canais de primeira ordem, mas não apresentam nenhuma relação. Vê-se que o coeficiente de correlação que evidencia a ausência de correlação entre esses valores, é igual a 0,484.

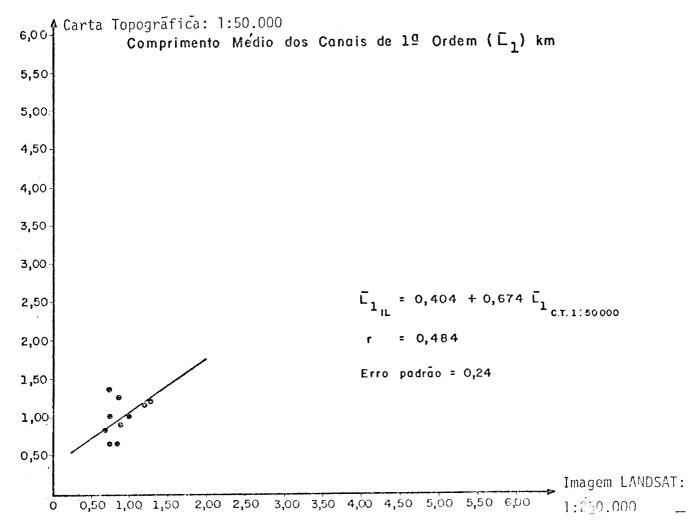


Fig. 4.27 - Relação entre o comprimento médio dos canais de  $1^{\circ}$  ordem  $(\overline{L}_1)$  na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000).

Em seguida, passou-se a analisar o comprimento médio dos canais de segunda ordem, cujos dados calculados através dos diferentes documentos encontram-se relacionados na Tabela 4.28.

Analisando-se esta tabela, nota-se que os dados levantados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 deram os menores valo res, enquanto os dados levantados através da carta topográfica na escala de 1:250.000 deram valores mais altos quando comparados com os outros documentos analisados.

TABELA 4.28

COMPRIMENTO MEDIO DOS CANAIS DE SEGUNDA ORDEM ( $\Gamma_2$ ) CALCULADO ATRAVES

DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS

(1:250.000 E 1:50.000)

•	COMPRIMENTO MÉDIO DOS CANAIS DE 2ª ORDEM (km)		
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:50.000)
01	1,15	5,12	2,17
02	1,26	5,42	1,63
03	1,48	9,37	1,69
04	1,07	5,45	1,69
05	1,31	3,50	1,54
06	1,24	4,20	1,56
07	1,37	5,87	2,23
80	1,98	4,12	2,10
09	1,85	5,83	1,62
10	1,56	6,00	2,17

O maior valor de comprimento médio de canais de segunda ordem encontrado na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 foi o da bacia do Ribeirão Azul, cujo valor é igual a 1,98 km de extensão.

Na carta topográfica na escala de 1:250.000 encontram-se valores médios iguais a 9,37 km-o maior valor encontrado nessa documen tação-como foi o caso da bacia do Ribeirão do Bálsamo. Os dados levanta dos a partir das cartas topográficas na escala de 1:50.000 são sempre superiores ao levantados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 mas não apresentam muita diferença. O maior valor de comprimento médio para essa documentação foi o da bacia do Ribeirão Baguaçu, que é igual a 2,23 km de extensão.

Para melhor visualização calculou-se a diferença em porcentagem desses valores cujos resultados obtidos estão listados na Tabela 4.29. Essa tabela mostra que as diferenças individuais são mais eleva das entre os valores calculados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e nas cartas topográficas na escala de 1:250.000 do que as diferenças entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:50.000. Assim, o maior valor de diferença encontrado entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:250.000 é o da bacia do Ribeirão do Bálsamo, cujo valor de diferença é igual a -84,2%, enquanto a maior diferença em porcentagem entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:50.000 é a da bacia do Ribeirão Sapé, cujo valor é igual a -47,0%.

A diferença média total entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:250.000 é igual a -72,4% enquanto a diferença média total entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:50.000 está por volta de -22,0%. O que mostra que os valores de comprimento médios dos canais de segunda ordem encontrados para as cartas topográficas na escala de 1:250.000 são também exagerados, quando comparados com a outra documenta ção utilizada.

Elaborou-se a distribuição de frequência para os valores de comprimento dos canais de segunda ordem, observando-se que os histo gramas obtidos também apresentam grande assimetria e mostram um desvio acentuado dos valores para a direita (Figuras 4.28, 4.29 e 4.30).

Para corrigir esse problema transformaram-se os dados em logaritmos e fez-se uma nova distribuição de frequência, conforme suges tão de Schumm (1953) (Figuras 4.31, 4.32  $\epsilon$  4.33).

Em seguida fez-se o teste do qui-quadrado, para verificar se os dados transformados se ajustam aos padrões estabelecidos para a curva normal, cujos resultados se encontram listados na Tabela 4.30.

TABELA 4.29

COMPRIMENTO MEDIO DOS CANAIS DE 2ª ORDEM  $(\overline{L}_2)$ 

BACIAS	DIFERENÇA EM PORCENTAGEM DOS COMPRIMENTOS MEDIOS DE CANAIS DE 29 ORDEM ENTRE IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E		
	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:50.000)	
01	-77,5	-47,0	
02	-76,7	-22,7	
03	-84,2	-12,4	
04	-80,4	-36,7	
05	-62,6	-23,0	
<b>Ó</b> 6	-70,5	-20,5	
07	-76,7	-38,6	
08	-51,9	- 5,7	
09	-69,3	14,2	
10	-74,0	-28,1	
DIFERENÇA - MEDIA TOTAL	D = -72,4	₽= -22,0	

Observa-se que apenas os valores levantados a partir das cartas topográficas na escala de 1:250.000 deram resultados positivos, comportando-se dentro dos padrões de normalidade, enquanto os dados referentes aos outros documentos, mesmo depois da tranformação, se distanciam muito da normalidade.

Em função disso usar-se-ão apenas os dados brutos basean do-se nos valores da Mediana e da Moda, para efeito de comparação (Tabe la 4.31).

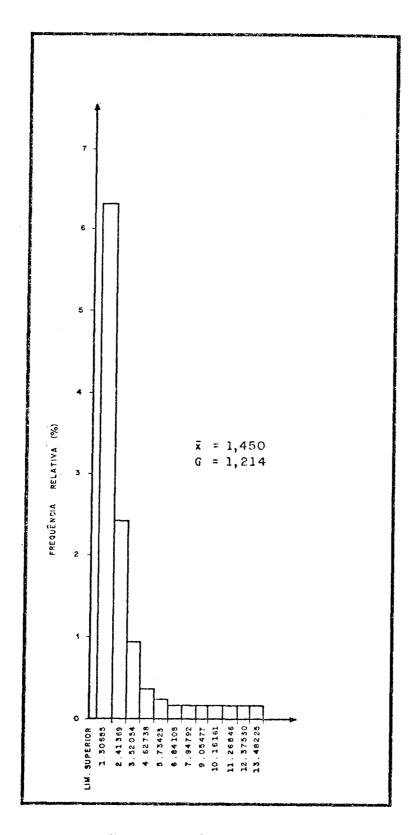


Fig. 4.28 - Distribuição de frequência dos canais de 2ª ordem levantados através da imagem LANDSAT (1:250.000).

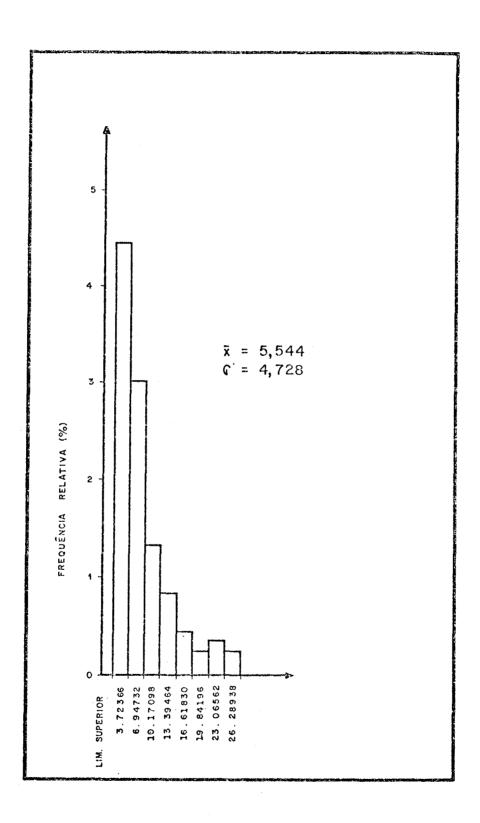


Fig. 4.29 - Distribuição de frequência dos canais de 2ª ordem levantados através da carta topográfica (1:250.000).

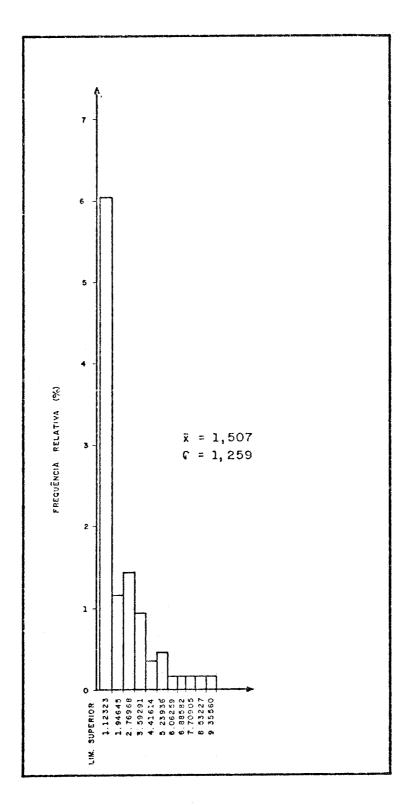


Fig. 4.30 - Distribuição de frequência dos canais de 2ª ordem levantados através da carta topográfica (1:50.000).

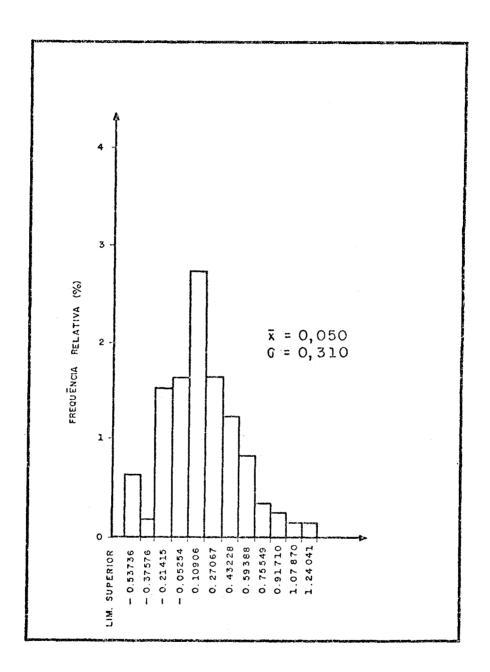


Fig. 4.31 - Distribuição log-normal dos comprimentos de canais de 2ª or dem, levantados através da imagem LANDSAT (1:250.000).

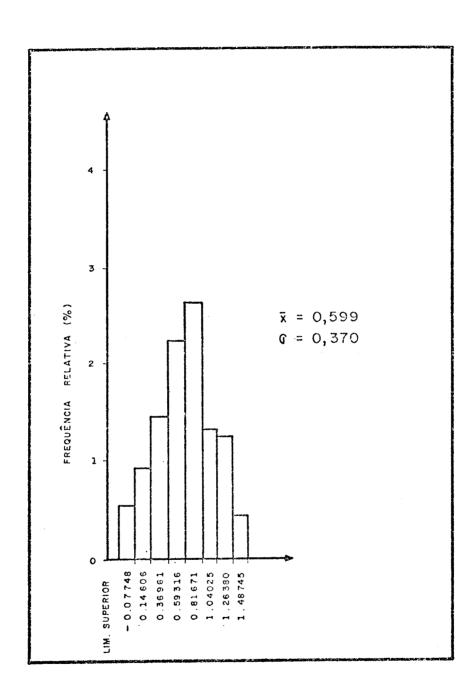
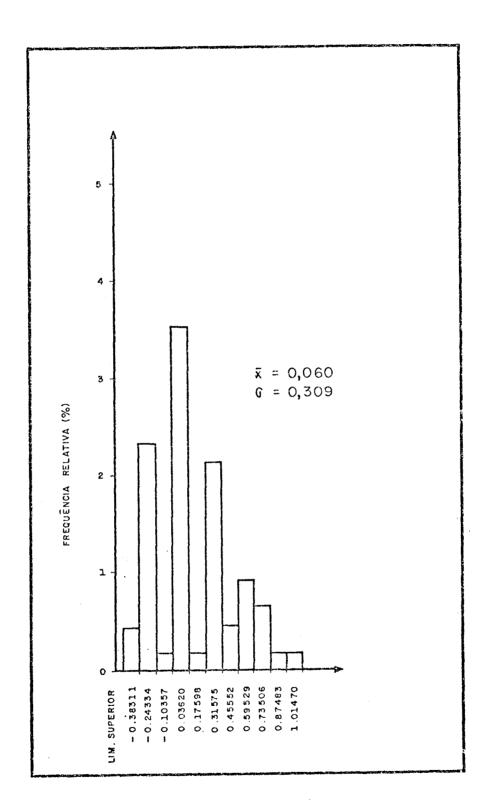


Fig. 4.32 - Distribuição log-normal dos comprimentos de canais de 20 or dem, levantados através da carta topográfica (1:250.000).



Fig, 4.33 - Distribuição log-normal do comprimentos de canais de 2ª or dem levantados através da carta topográfica (1:50.000).

TABELA 4.30

VALORES DE QUI-QUADRADO DOS COMPRIMENTOS DOS CANAIS DE SEGUNDA ORDEM

DOCUMENTOS	GRAUS DE LIBERDADE	ORIGINAL	TRANSFORMADO	
Imagem LANDSAT (1:250.000)	9	0,64245 . 1017	* 0,18452 . 10 <sup>3</sup>	
Carta Topogrāfica (1:250.000)	5	0,20335 . 10 <sup>3</sup>	n.s 0,42136 . 10	
Carta Topogrāfica (1:50.000)	8	0,21192 . 10 <sup>6</sup>	* 0,60434 . 10 <sup>3</sup>	

ns - valores não significativos para  $\alpha = 0.05$ \* - valores significativos para  $\alpha = 0.05$ .

TABELA 4.31

# AMPLITUDE DE VARIAÇÃO, MEDIANA E MODA DOS COMPRIMENTOS DOS CANAIS DE SEGUNDA ORDEM, LEVANTADOS A PARTIR DAS IMAGENS LANDSAT (1:250.000) E DAS CARTAS TOPOGRÂFICAS NAS ESCALAS DE (1:250.000 E 1:50.000)

DOCUMENTOS	AMPLITUDE DE VARIAÇÃO DOS DADOS	MEDIANA	MODA	
DOCUMENTOS	(valor māximo -valor mīnimo) km	PILDIANA		
Imagem LANDSAT (1:250.000)	12,50 - 0,20 = 12,30	1,089	0,683	
Carta Topografica (1:250.000)	25,00 - 0,500 = 24,50	4,46	2,462	
Carta Topogrāfica (1:50.000)	9,00 - 0,30 = 8,70	0,987	0,451	

Analisando-se esta tabela, observa-se que os dados calculados através da carta topográfica na escala de 1:250.000 apresentam maior variabilidade dos dados, que variam de 0,50 km a 25,00 km. A documentação cartográfica na escala de 1:50.000 foi a que apresentou me nor variabilidade nos dados, sendo superada até pelos dados calculados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 (Tabela 4.31).

Quanto aos valores mais frequentes (Moda) do comprimento dos canais de segunda ordem, é interessante notar que o valor atinente à imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 que é igual a 0,683 km é superior ao valor mais frequente encontrado na documentação cartográfica na escala de 1:50.000, que é igual a 0,451 km.

Resumindo observa-se que, para os comprimentos dos canais de segunda ordem, os valores encontrados na documentação cartográfica na escala de 1:250.000 mostraram valores discrepantes, quando compara dos com os valores obtidos através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e das cartas topográficas na escala de 1:50.000. Comparando-se esses dois documentos nessa referida ordem, os valores obtidos através das cartas topográficas na escala de 1:50.000 deram valores de ex tensão menores do que os encontrados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000.

Para ilutrar a relação entre os valores de comprimento médio dos canais de segunda ordem, confeccionaram-se as Figuras 4.34 e 4.35, que mostram que não existe relação entre os valores de comprimen to médio, calculados através dos documentos em questão. Assim vê-se que entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:250.000 os valores são bastantes dispersos, apresentando coe ficiente de correlação igual a 0,056. Comparando-se a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 com a documentação cartográfica na escala de 1:50.000, vê-se que os dados que mostram valores baixos não estão mui to dispersos e não apresentam nenhuma correlação, como pode ser verificado pelo coeficiente de correlação calculado, que é igual a 0,195.

### Comprimento Médio dos Canais de 29 Ordem ( $\overline{L}_2$ ) km

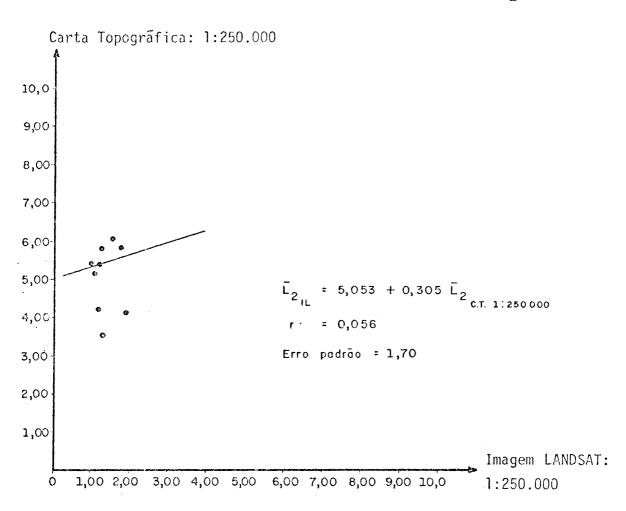


Fig. 4.34 - Relação entre o comprimento médio dos canais de 2ª ordem ( $\Gamma_2$ ) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topogrāfi ca (1:250.000).

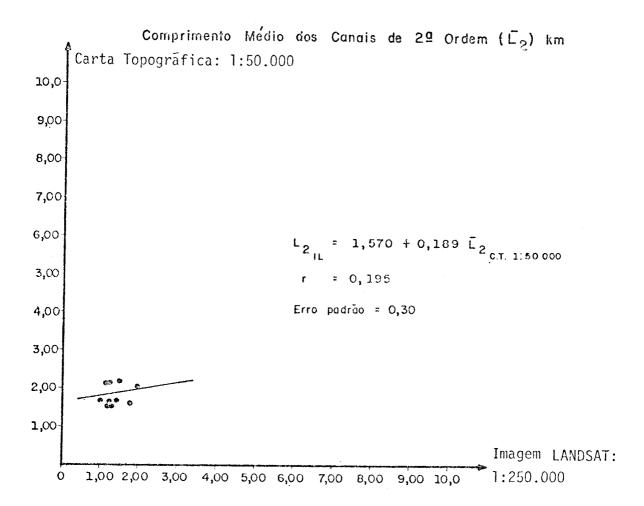


Fig. 4.35 - Relação entre o comprimento médio dos canais de 2ª ordem  $(\overline{L}_2)$  na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfi ca (1:50.000).

Concluindo, observa-se que os dados de comprimento médio dos canais de segunda ordem calculados através da imagem LANDSAT na es cala de 1:250.000 são bastante representativos, quando comparados com a documentação cartográfica na escala de 1:50.000, que é a documentação frequentemente utilizada para esse tipo de estudo (morfometria de bacias hidrográficas).

Assim, para āreas semelhantes à estudada pode-se perfei tamente utilizar a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 para estudar o comprimento dos canais de primeira e de segunda ordem, pois dão re sultados semelhantes ao da documentação cartográfica na escala de 1:50.000, que é considerada uma carta de detalhe, para os estudos mor fométricos de bacias hidrográficas.

#### 4.2 - VARIAVEIS TOPOLOGICAS

#### 4.2.1 - ORDEM (Ω)

A ordem de uma bacia hidrográfica diz respeito  $\bar{a}$  sua hie rarquização, isto  $\bar{e}$ , como estão organizados seus respectivos elementos (canais).

O primeiro passo na análise de bacias hidrográficas e es tabelecer a sua ordem. O metodo comumente utilizado para a ordenação das bacias hidrográficas e o proposto por Strahler (1952).

Estabelecendo-se o número de ordem para as bacias hidro gráficas, vê-se que duas bacias que apresentam diferenças no aspecto li near podem muito bem ser comparadas através do seu número de ordem.

Como se usa o método de Strahler para a ordenação das bacias hidrográficas, as diferenças que existem entre a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e as cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000 não são devidas ao método utilizado, mas simã com paração de três tipos diferentes de documentação.

Os valores de ordem encontrados estão listados na Tabela 4.32. Analisando-se esta tabela, observa-se que os maiores valores de ordem encontrados se referem as bacias levantadas através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000. Assim, vê-se que o Ribeirão Baguaçu e o Ribeirão Azul foram os que apresentaram o maior número de ordens, is to é, são bacias de sexta ordem. Seguem as bacias do Ribeirão Sapé, Ribeirão Pimenta, Ribeirão do Balsamo, Ribeirão Jangada, Ribeirão da Lon tra e Ribeirão Água Parada, todas de quinta ordem. Jã o Corrego do Barreiro e o Corrego do Aracangua foram as bacias que apresentaram o me nor número de ordem na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000; são bacias de quarta ordem.

Passando-se a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 para a documentação cartográfica, vê-se que as cartas topográficas na escala de 1:50.000 mostraram resultados mais próximos dos calculados na imagem LANDSAT. Assim, vê-se que, para as bacias do Ribeirão Jangada, Ribeirão da Lontra, Corrego do Aracanguãe Ribeirão Água Parada, os números de ordem foram os mesmos obtidos na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000.

Nas bacias restantes houve diferença de apenas uma ordem, quando comparadas com os dados da imagem LANDSAT. Para exemplificar, ci ta-se o Ribeirão Sapé como sendo de quinta ordem na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e de quarta ordem nas cartas topográficas na esca la de 1:50.000; o Ribeirão do Bálsamo também é de quinta ordem na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e de quarta ordem na documentação cartográfica, e assim sucessivamente.

Comparando-se os dados levantados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 com os da documentação cartográfica na escala de 1:250.000, observa-se que as diferenças jã são mais acentuadas, com re lação à ordem dos canais. De modo geral, há sempre uma diferença de duas ordens entre os dados da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e a documentação cartográfica na escala de 1:250.000. Exemplificando tem -se: Ribeirão Sapé, de quinta ordem na imagem LANDSAT e de terceira or dem na carta topográfica; Corrego do Barreiro, de quarta ordem na ima

gem LANDSAT e de segunda ordem na documentação cartográfica; Ribeirão Baguaçu, de sexta ordem na imagem LANDSAT e de quarta ordem na carta topográfica, e assim sucessivamente.

TABELA 4.32

DRDEM DOS CANAIS (Ω) CALCULADA ATRAVES DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000)

E NAS CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 E 1:50.000)

	ORDEM								
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000)						
01	5 <b>a</b>	3ġ	4ạ						
02	5₽	3ạ	4ª						
03	5ª	3ġ	4a						
04	5ā	3 <b>a</b>	5ª						
05	4a	2ª	4a						
06	5ạ	3ª	5ª						
07	6ª	4ą	5 <b>ạ</b>						
08	6ạ	4a	5 <b>ạ</b>						
09	4ª	3ạ	49						
10	5ª	39	5a						

Em resumo pode-se afirmar que, para a area em questão, o número de ordem das bacias hidrográficas levantadas através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 foi sempre superior ao levantado nas cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000; ha uma diferença maior quando se compara a imagem LANDSAT com a documentação cartográfica na escala de 1:250.000. Em geral, tomando-se a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 como referência, observa-se que as bacias hidrográficas levantadas a partir das cartas topográficas na escala de 1:50.000 apresentam uma ordem inferior, enquanto as da carta topográfica na escala de 1:50.000 apresentam duas ordens inferiores.

#### 4.2.2 - MAGNITUDE

Após o levantamento da ordem das bacias hidrográficas, de ve-se contar o número de canais ou segmentos em cada ordem. Entende-se por magnitude de uma bacia hidrográfica o número de canais de primeira ordem ou de nascentes que lhe é tributário. Assim, a magnitude de uma bacia hidrográfica é igual ao número de canais de primeira ordem. Os dados calculados para a magnitude das bacias hidrográficas encontram-se relacionados na Tabela 4.33.

As bacias hidrográficas levantadas na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 apresentam muito maior riquezas de informação, is to é, apresentam maior detalhe da rede de drenagem. Então é evidente que o número de canais de primeira ordem na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 deve sempre ser superior ao número de canais levantados a partir da documentação cartográfica nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

Observa-se que os dados levantados através da documentação cartográfica na escala de 1:50.000 dão valores mais próximos aos da imagem LANDSAT, ao passo que, comparando-se a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 com a documentação cartográfica na escala de 1:250.000, as diferenças são mais acentuadas.

TABELA 4.33

MAGNITUDE DAS BACIAS (M) CALCULADA ATRAVES DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000)

E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 E 1:50.000)

	MAGNITUDE								
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:50.000						
01	160	9	93						
02	278	11	118						
03	189	13	71						
04	446	. 21	243						
05	135	10	144						
06	306	21	398						
07	423	36	244						
08	394	61	380						
0.9	81	10	61						
10	424	28	408						

Chama-se a atenção para as bacias do Corrego do Barreiro e Ribeirão da Lontra, que apresentaram maiores magnitudes na documentação cartográfica na escala de 1:50.000 do que na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000, apresentando respectivamente os valores de 144 e 380 nas car tas topográficas contra 135 e 306 na imagem LANDSAT.

Esse fato pode ser explicado pois como são duas bacias pequenas, houve maior dificuldade ao traçar todos os canais na imagem LANDSAT e por outro lado, elas tiveram os canais devidamente traçados nas cartas topográficas na escala de 1:50.000, o que deu, nesse caso, maior riqueza de detalhe para a documentação cartográfica.

Fez-se o cálculo da diferença em porcentagem para a mag nitude das bacias hidrográficas analisadas cujos resultados obtidos en contram-se relacionadas na Tabela 4.34. Analisando-se essa tabela, observa-se que as diferenças em porcentagem são muito acentuadas quando se confronta a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 com a documentação cartográfica na escala de 1:250.000, que apresenta valores por volta de 1000% a 2000% de diferença. Apenas as bacias de Ribeirão Azul e Corrego do Aracanguá apresentaram valores inferiores a 1000%: 545,9% e 710,0%, respectivamente.

Jā as diferenças em porcentagem entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e cartas topográficas na escala de 1:50.000 apresentam valores menores, quase todos baixos de 100%; apenas a bacia do Ribeirão do Bālsamo apresentou um valor por volta de 166,2%.

Analisando-se as diferenças médias em porcentagem, vê-se que, na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 na carta topográfica na escala de 1:250.000, essa diferença situa-se por volta de 1348,9%, en quanto entre a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e a documentação cartográfica na escala de 1:50.000, essa diferença fica por volta de 54,2%, que é um valor mais baixo que o valor da diferença entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e a documentação cartográfica na escala de 1:250.000.

As Figuras 4.36 e 4.37 ilustram a relação entre os valores de magnitude calculados a partir da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e a documentação cartográfica nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000. No primeiro caso, observa-se que os dados apresentam maior variabilidade em relação à abcissa; assim, vê-se que aos valores encontrados na imagem LANDSAT correspondem sempre valores baixos na documentação cartográfica. Apesar de existir correlação linear entre esses valores, vê-se que essa correlação é baixa e apresenta coeficientes de correlação igual a 0,683.

TABELA 4.34

MAGNITUDE DAS BACIAS (M)

BACIAS	DIFERENÇA EM PORCENTAGEM DA MAGNITUDE DAS BACIAS ENTRE IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E						
	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)					
01	1677,0	72,0					
02	2427,2	135,5					
03	1353,9	166,2					
04	2023,8	83,5					
05	1250,0	- 6,25					
06	1357,1	- 23,1					
07	1075,0	73,4					
08	545,9	3,7					
09	710,0	32,8					
10	1414,2	3,9					
DIFERENÇA MÉDIA TOTAL	D = 1348,9%	D = 54,2%					

No segundo caso nota-se que, apesar de os valores esta rem distanciados em relação a reta de regressão, eles já mostram maior relação entre si, pois para os valores altos na imagem LANDSAT encon tram-se também valores altos na documentação cartográfica na escala de de 1:50.000 e para os valores menores essa correspondência também é encontrada. Assim vê-se que ha maior correlação entre os valores calculados nesses documentos, que apresentam coeficiente de correlação igual a 0,769.

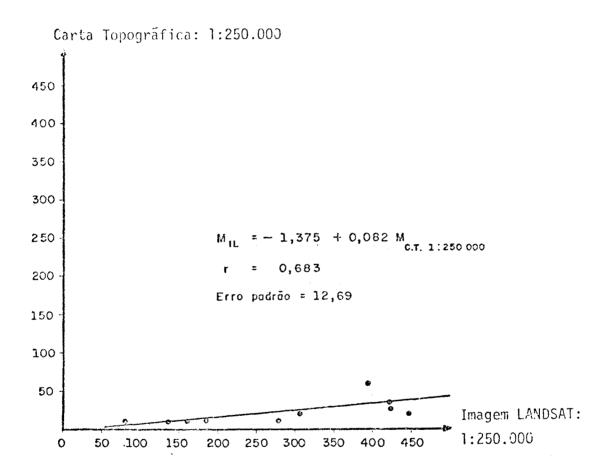


Fig. 4.36 - Relação entre a magnitude (M) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000).

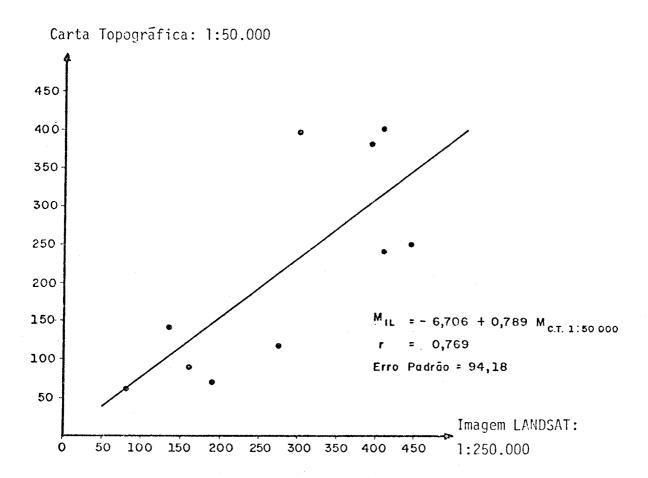


Fig. 4.37 - Relação entre a magnitude (M) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000).

Concluindo, vê-se que na area analisada as bacias hidro gráficas levantadas a partir da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 mostraram sempre um maior número de canais de primeira ordem, quando se compara com as cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000. Isso também refletiu no número da ordem da bacia, pois na ima gem LANDSAT na escala de 1:250.000 as bacias hidrográficas apresenta ram sempre maior número de ordem, em relação a documentação cartográfica nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

## 4.2.3 - RELAÇÃO DE BIFURCAÇÃO (Rb) E RELAÇÃO PONDERADA DE BIFURCAÇÃO (Rpb)

Como se viu anteriormente, o primeiro passo na analise das bacias hidrográficas é estabelecer a sua ordenação, segundo um mé todo preestabelecido. Em seguida procede-se à contagem do número de ca nais para cada ordem individualizada. Ao fazer esse procedimento, per cebe-se que o número de segmentos ou canais de uma determinada ordem é menor que o da ordem anterior é maior que o da próxima ordem, e que existe uma relação entre o número de segmentos e sua respectiva ordem.

A relação do número de segmentos de uma determinada or dem em relação ao número de segmentos de uma ordem superior e então de nominada Relação de Bifurcação. Os indices de Relação de Bifurcação in dicam quantas vezes aumenta ou diminui o número de canais, quando se passa de uma ordem para outra.

A relação de Bifurcação geralmente não é a mesma de uma ordem para a outra, por causa da variação da geometria dos canais, mas tende a ser constante, através da série (Strahler, 1964).

Baseando-se na Relação de Bifurcação, Horton (1945) pôde enunciar uma das leis da composição da drenagem denominada *Lei do núme* ro de canais.

Essa lei estabelece que, em uma determinada bacia hidrográfica, a soma dos números de canais de cada ordem forma uma série geo

metrica inversa, cujo primeiro termo  $\tilde{e}$  a unidade de primeira ordem e cuja razão  $\tilde{e}$  a Relação de Bifurcação.

A verificação dessa lei pode ser feita graficamente relacionando-se a logaritmo do número de canais com a ordem das bacias, cujos pontos devem teoricamente permanecer ao longo da linha reta, o que indica que as bacias são bem estruturadas. O maior desvio da linha reta indica que as bacias apresentam problemas em sua estruturação.

Strahler (1952) alterou esse îndice para poder encontrar um îndice de bifurcação mais representativo, que ficou denominado Relação Ponderada da Bifurcação.

As Tabelas 4.35, 4.36 e 4.37 mostram os valores da Relação de Bifurcação e da Relação Ponderada de Bifurcação para os dados le vantado através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e da documen tação cartográfica nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000

Analisar-se-ão apenas os dados referentes à Relação Ponderada da Bifurcação, pois segundo Strahler (1952), eles são bastantes significativos e estão relacionados na Tabela 4.38.

Strahler (1964) mostra também que, para as bacias bem es truturadas, características dos sistemas de drenagem naturais e ausen tes de controle geológico, esses valores estão por volta de 3,0 e 5,0.

Analisando-se os dados calculados nos diferentes documentos, vê-se que todas as bacias estudadas se enquadram nesses níveis, o que indica que as bacias são bem estruturadas.

A menor Rpb encontrada é a referente ao Ribeirão Pimen ta e ao Ribeirão Baguaçu, cujos indices iguais a 3,51 enquadram-se den tro dos limites teóricos.

TABELA 4.35

RELAÇÃO DE BIFURCAÇÃO (Rb) E RELAÇÃO PONDERADA DE BIFURCAÇÃO (Rpb)

CALCULADAS ATRAVÉS DA IMAGEM LANDSAT NA ESCALA DE 1:250.000

	Ī	RELAÇÃO	RELAÇÃO			
BACIAS	<b>1</b> \$/2\$	1ª/2ª 2ª/3ª 3ª/4ª 4ª/5		4ª/5ª	5ª/6ª	PONDERADA DE BIBURCAÇÃO
01	<b>3,</b> 55	3,75	6,00	2,00	-	3,70
02	4,29	5,42	4,00	3,00	-	4,47
03	4,18	9,00	2,50	2,00		4,94
04	4,02	5,28	4,20	5 <b>,</b> 00	-	4,26
05	3,65	7,40	5,00		-	4,40
06	4,25	4,00	4,50	4,00	-	4,69
07	3 <b>,</b> 95	4,65	3,83	3,00	2,00	<b>4,</b> 06
08	4,06	5,10	2,71	3,50	2,00	4,17
09	3,68	5,50	4,00		-	4,04
10	<b>3,</b> 78	5,33	4,20	5,00	-	4,10

TABELA 4.36

RELAÇÃO DE BIFURCAÇÃO (Rb) E RELAÇÃO PONDERADA DE BIFURCAÇÃO (Rpb)

CALCULADAS ATRAVÉS DAS CARTAS TOPOGRÂFICAS NA ESCALA DE 1:250.000

BACIAS	RELAÇA	O BIFUR	RELAÇÃO PONDERÁDA DE	
DACIAS	19/29 29/39 39/49		3ª/4ª	BIFURCAÇÃO
01	4,50	2,00	-	3,96
02	3,66	3,00	-	3,51
03	6,50	2,00	-	6.28
04	4,20	5,00	-	4,35
05	5,00	2,00	-	4,77
06	4,20	5,00		4,35
07	3,60	3,33	3,00	3,51
08	4,07	3,75	4,00	4,00
09	3,33	3,00	-	3,84
10	5,60	5,00	-	4,82

TABELA 4.37

RELAÇÃO DE BIFURCAÇÃO (Rb) E RELAÇÃO PONDERADA DE BIFURCAÇÃO (Rpb)

CALCULADAS ATRAVÉS DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS NA ESCALA DE 1:50.000

BACIAS	RELA	ÇÃO DE	RELAÇÃO PONDERADA DE		
DACIAS	1ª/2ª	19/29 29/39 39/49 49/59		4ª/5ª	BIFURCAÇÃO
.01	4,65	6,66	3,00	_	4,93
02	4,07	5,80	5,00	-	4,41
03	4,18	8,50	2,00	-	4,87
04	4,50	4,15	3,25	4,00	4,37
05	4,80	4,28	7,00	-	4,79
06	5,04	4,39	3,00	6,00	<b>4,</b> 85
07	4,36	4.00	3,50	4,00	4,25
08	5,20	5,62	3,23	4,00	5,19
09	4,07	5,00	3,00		4,19
10	5,16	4,16	4,75	4,00	4,97

TABELA 4.38

RELAÇÃO PONDERADA DE BIFURCAÇÃO (Rpb) CALCULADA ATRAVES DA IMAGEM LANDSAT

(1:250.000) E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 E 1:50.000)

	RELAÇÃO PONDERADA DE BIFURCAÇÃO								
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1.250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000)						
01	3,70	3,96	4,93						
02	4,47	3,51	4,47						
03	4,94	6,28	4,87						
04	4,26	4,35	4,37						
05	4,40	4,77	<b>4,</b> 79						
06	4,69	4,35	4,86						
07	4,06	3,51	4,25						
08	4,17	4,00	5,10						
09	4,04	3,84	4,19						
10	4,10	4,82	4,97						

Apenas dois valores encontrados ficaram fora do limite es tabelecido pela teoria; são os referentes à bacia do Ribeirão do Bálsa mo (6,28), calculado na documentação cartográfica na escala de 1:250.000, e o da bacia do Ribeirão Azul (5,19), calculado com base na documentação cartográfica na escala de 1:50.000. Os demais valores al tos encontrados não passaram do valor de 5,0 estabelecido, cujos indices mais próximos são iguais a 4.97 e 4,93, respectivamente, para as bacias do Ribeirão Água Parada e do Ribeirão Sapé; estes indices foram calculados com base nas cartas topográficas na escala de 1:50.000.

Como a relação de bifurcação é a base da lei hortoniana do número de canais, procura-se verificar se as bacias analisadas estão de acordo com essa lei, através da análise das Figuras 4.38, 4.39 e 4.40.

A representação gráfica em papel semi-log, que relaciona o número de canais em função das suas respectivas ordens (Tabela 4.39), mostrará uma progressão linear que será expressa através de uma reta. Quanto mais próximo estiver da linha reta, mais bem estruturadas apresentar-se-ão as bacias; quanto mais distantes, indica que existe problemas na estruturação dessas baciais.

Observando-se as Figuras 4.38, 4.39 e 4.40 pode-se verificar que, para os três documentos analisados, a progressão linear das bacias selecionadas está em geral muito próxima da conformidade com a respectiva lei, que tende para a linha reta.

Em muitos casos, a semelhança com a linha reta e bem acentuada nos três documentos analisados, como e o caso da bacia Ribeirão Jangada, Ribeirão da Lontra, Corrego do Aracangua e Ribeirão Água Parada.

Os pequenos desvios encontrados foram sempre paras as or dens mais altas. Exemplificando, vê-se que as bacias do Ribeirão Sape e Ribeirão do Balsamo, nas cartas topográficas nas escalas de 1:250.000, apresentam uma leve inflexão na passagem da segunda para a terceira or dem. O Ribeirão Sape, na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000, apresenta também inflexão na passagem da quarta para a quinta ordem. O Ribeirão do Balsamo, na documentação cartográfica na escala de 1:50.000, apresenta distorção na passagem da terceira para a quinta ordem.

Apesar das pequenas variações observadas, pode-se concluir que, no conjunto, as bacias analisadas se apresentam em conformidade com a lei, isto  $\tilde{e}$ , encontram-se bastante proximas do seu estagio de desen volvimento máximo.

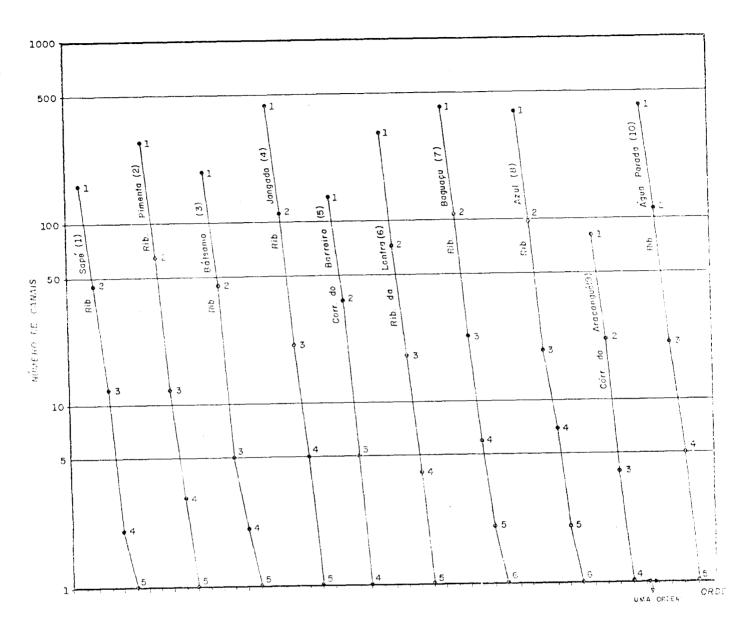


Fig. 4.38 - Relação entre o número de canais e suas respectivas ordens a partir da imagem LANDSAT (1:250.000).

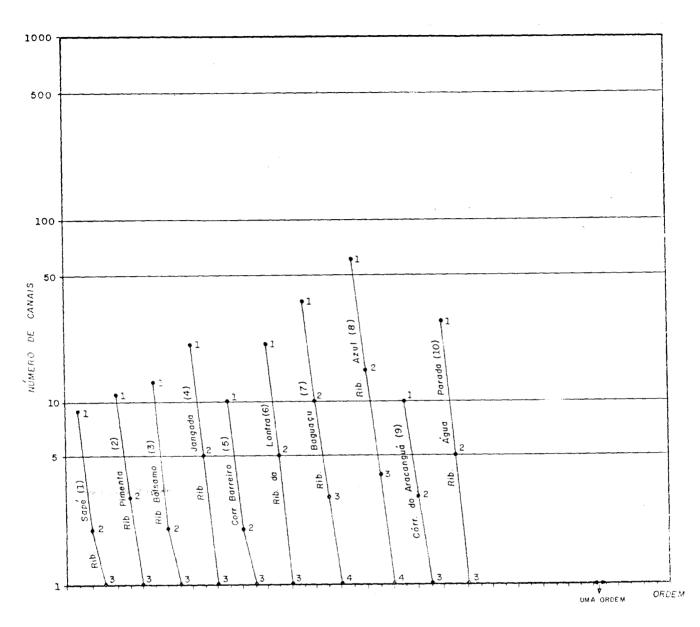


Fig. 4.39 - Relação entre o número de canais e suas respectivas ordens a partir da carta topográfica (1:250.000).

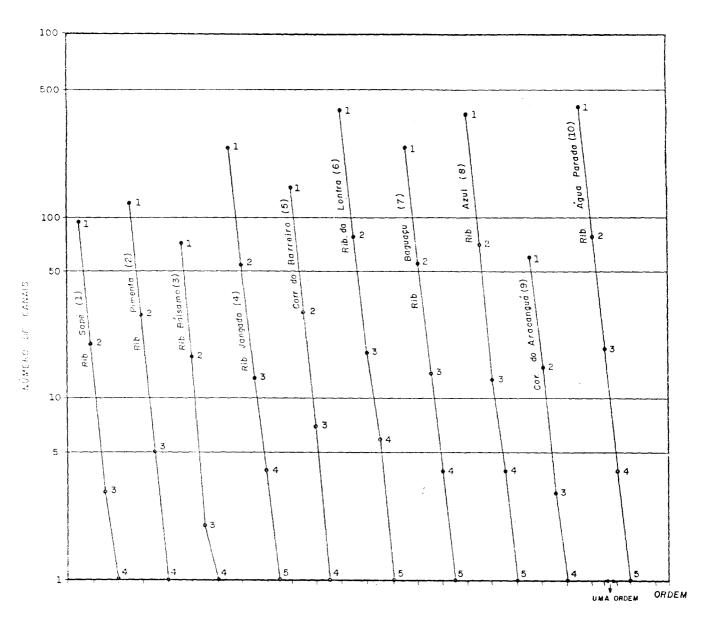


Fig. 4.40 - Relação entre o número de canais e suas respectivas ordens a partir da carta topográfica (1:50.000).

TABELA 4.39

## COMPRIMENTO E NÚMERO DE CANAIS EM RELAÇÃO À ORDEM DOS TRÊS DOCUMENTOS ANALISADOS

B		IMAGEM	LANDSAT (1:25	50.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)			CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000)				
Ĉ I A	ORDEM	NO DE CANAIS	COMPRIMENTO (Km)	COMPRIMENTO MEDIO (km)	ORDEM	NO DE CANAIS	COMPRIMENTO (km)	COMPRIMENTO MEDIO (km)	ORDEM	NO DE CANAIS	COMPRIMENTO (km)	COMPRIMENTO MEDIO (km)
1	2	160	137,50	0,86	1	9	41,25	4,58	1	93	115,70	1,24
	. 2	45	51,70	1,15	2	2	10,25	5,12	2	20	43,50	.2,17
	3	12	25,50	2,21	3	그	20,60	20,00	3	3	15,00	5,00
٠,	4	12	6,50	3,25		12	71,50		4	_1	25,00	25,00
	5	_1	20,00	50,00		·			•	117	199,20	
	}	220	242,20									
2	1	273	231,20	0,83	1	.11	59,00	5,36	ו	118	128,80	1,09
	2	65	81,75	1,26	2	3	16,25	5,42	2	29	47.30	1,63
	3	12	31,50	2,62	3	_1	13,75	13,75	3	5	36.70	7,34
	4	3	18,50	6,17		15	88,97		4 .	1	23,00	23,00
	5	_1	17,50	17.50				_		153	235,80	
	ŀ	<b>3</b> 59	380,45		.			•				
. 3	1	189	153,00	0,81	1	23	46,00	3,54	ı	71	93,20	1,38
	2	45	66,75	1,48	2	2	18,79	9.37	2	17	28,50	1,69
	.3	5	13,25	2,65	3	1	20,00	10,00	3	2	23,00	11,50
	4	2	16,25	8,12		16	74.75		4	_1	14,00	14,00
•-	5	1	10,00	20,00						91	164,00	
		242	259,25									
4	1	446	312,30	0,70	1	21	101,25	4,82	1	243	208,30	0,82
	2	111	119,25	1,07	2	5	27,35	5,45	2	54	91,30	1,69
	3	21.	58,50	2,78	3	_1	25,00	25,00	3	13	49,00	3,77
i	4	5	38,50	7.70		27	153,50		4	4	25,20	6,30
	5	_1	27,50	27,50			,		5 -	_1	26,00	26,00
		584	556.05					1	ł	315	400,10	_
5	1	135	115,50	0,85	1	10	. 35.75	3,57	1	144	96,40	0,67
	2	37	43,50	1,31	2	2	7,00	3,50	2	50	46,20	1.54
	3	5	12,50	2,50	3	_1	12,50	12,50	3	7	12,00	1,71
	4	_1	17.50	17,50		13	55, 25	•	4	<u></u>	25,00	25,00
		178	149.00						l	132	179,60	
٤.	1	306	231,50	0,76	1	25	£1,25	3.87	1	398	258,50	0,65
	2	72	89,25	1,24	2	5	21,00	4,20	2	79	123,40	1,56
	3	18	41,75	2,32	3	_1	22,50	22,50	3	3.8	39,€0	2,20
	4 .	4	16.75	4,19		27	124,75		4	6	24,00	4,00
i	5	1	25,00	25,00			·	i	5	_1	27,00	27,00
		401	404.25					ţ		205	472,50	
7	1	423	442,75	1,05	1	36	155,25	4,31	1	244	249,10	1,02
. 1	2	107	147,00	1,37	2	10	58,75	. 5.87	2	56	124,50	2,23
	3	23	71,50	3,11	3	3	20,25	6,75	3	14	56,40	4.03
- 1	4	6	24,75	4,12	4	_1	40,60	40,00	4	4	27,00	6,75
- 1	5	2	26,25	13,12		50	274,25	1	5	_1	56,00	56,00
	6	_1	32,50	32,50					- 1	319	<b>5</b> 13,30	
- 1		562	744.75						j			
8	2	394	483,40	1,24	ı	61	265,20	4,35	1	380	448,90	1,18
ı	2	97	193,25	1.98	2	15	61,75	4,12	2	72	153,60	2,10
	3	19	89,00	4,68	<b>З</b>	4	95,00	23,75	3	13	84,00	6,45
ĺ	4	7	72,75	10,39	. 4	_1	22,50	22,50	4	4	83,00	20.75
l	5	2	47,50	23.75		• 82	444,45		5	1	25,00	25,00
- 1	6	_1	22,50	22,50					l	470	79-1,50	
	i	523	913,40					į			_	
و	1	81	99.25	1,23	1	10	38,25	3,82	2	61	51,10	1,33
1	2	22	40.75	1,85	2	3	17.50	5,83	2	15	24,30	1,62
į	3	. 4	27 ,75.	6.94	3	14	8,00	8,00	3 .	3	26,00	8,67
Ė	4	_1	12,50	12,50	1	14	63,50		4	_1	12,00	12,00
	i.	108	150,25			ı				80	143,30	
10	1	424	395, 25	0,93	1	28	255,50	5,55	2	408	367,80	0,90
	2	112	174,80	1,56	2	5	30,00	6.00	2	79	171.40	2,17
Į	3	21	84,25	4.01	3	1	45,00	45,00	3	19	78,00	4,11
- 1	4	5	39.75	7.95	1	34	230,00	1	4	4	32,00	8,00
İ	5	_1	45,00	45,00		·		1	5	_1	39,60	39,00
- 1	l	563	739.05				ł	. }	.	511	€83,20	
		1		,			-1	,	- 1			

As Figuras 4.41 e 4.42 mostram a relação entre os valo res de Relação Ponderada de Bifurcação levantados a partir da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e das cartas tpográficas na escala de 1:250.000 e 1:50.000. No primeiro caso, vê-se que existe correlação li near positiva entre esses valores, que apresentam coeficiente de correlação igual a 0,628. Já no segundo caso, nota-se a ausência de correlação entre os dados, que apresentam um coeficiente de correlação igual a 0,113, que é um valor muito baixo.

Apos a analise dessa variavel, ficou claro que todos os documentos são validos para o seu calculo, mas vê-se que a documentação cartográfica na escala de 1:50.000 foi a que apresentou valores maio res em relação a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e as cartas to pográficas na escala de 1:250.000.

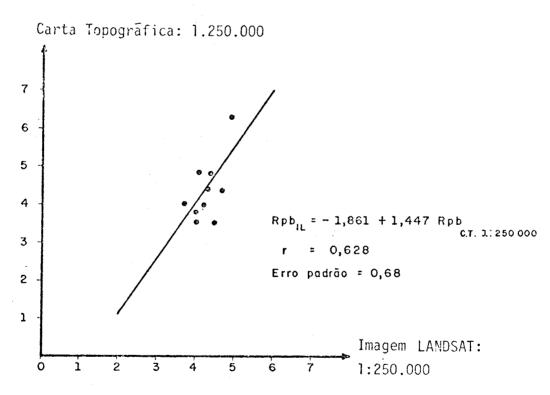


Fig. 4.41 - Relação entre a relação ponderada de bifurcação (Rpb) na ima gem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000).

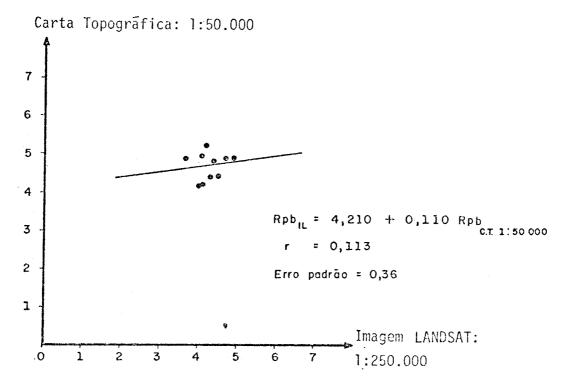


Fig. 4.42 - Relação entre a relação ponderada de bifurcação (Rpb) na ima gem LANDSAT (1:250 000) e na carta topográfica (1:50.000).

Isso pode ser explicado pela diminuição do número de <u>ca</u> nais, quando se passa de uma determinada ordem para uma ordem superior. Assim vê-se que na carta topográfica na escala de 1:50.000 ha uma <u>dimi</u> nuição maior do número de canais quando se passa de uma determinada <u>or</u> dem para uma ordem superior. Esse fato pode ser mais bem <u>esclarecido</u> quando se passa a analisar os segmentos.

#### 4.2.4 - SEGMENTOS

Entende-se por segmento o trecho do rio ou canal ao lon go do qual, a ordem (segundo Strahler) que lhe é associada permanece constante. Calculou-se o número de segmentos para cada ordem, cujos re sultados obtidos foram lançados nas Tabelas 4.40, 4.41, 4.42 e 4.43.Ana lisando-se esses dados, percebe-se que na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 aparece sempre maior número de segmentos para cada ordem, ha vendo sempre uma diminuição constante maior ou menor de uma ordem para outra.

TABÉLA 4.40

NÚMERO DE SEGMENTOS CALCULADOS ATRAVÉS DA

IMAGEM LANDSAT (1:250.000)

		SEGMENTOS						
BACIAS	1ª ORDEM	2ª ORDEM	3ª ORDEM	4ª ORDEM	5ª ORDEM	6ª ORDEM	TOTAL	
01	160	45	12	2	1	` <b>-</b>	220	
·02	278	65	12	3	1	<b>-</b>	359	
03	189	45	5	2	7	~	242	
04	446	ווו	21	5	1	-	584	
05	135	37	5	1	-		178	
·06	306	72	-18	4	.1	-	401	
07	423	107	23	6	2	1	562	
08	394	97	19	7	2	1	523	
09	81	22	4	}		-	108	
10	424	112	21	.5	1		563	

TABELA 4.41

NÚMERO DE SEGMENTOS CALCULADOS ATRAVÉS DA

CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)

	SEGMENTOS									
BACIAS	1ª ORDEM	2ª . ORDEM	3ª ORDEM	4ª ORDEM	- 5a ORDEM	TOTAL				
01	9	· 2	]	_	-	12				
02	11	3	]	_	-	15				
03	13	2	1	-	-	16				
04	21	5	.1.	- '	-	27				
05	10	2	7	-	-	13				
06	21	5	1.	-	<b>-</b> .	27				
07	36	10	3	ו	-	50				
08	61	15	4	1	-	81				
09	10	3	1	-		14				
10	28	5	1	-	•	34				

TABELA 4.42

NÚMERO DE SEGMENTOS CALCULADOS ATRAVÉS DA

CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000)

	SEGMENTOS					
BACIAS	1ª ORDEM	2ª ORDEM	3ª ORDEM	4ª ORDEM	5ª ORDEM	TOTAL
01	93	20	3	1	-	117
02	<b>1</b> 18	29	5	J '	-	153
03	71	17	2	1	<b></b>	91.
04 -	243	54	13	. 4	1	315
05	144	30	7	1	1	182
06	398	79	18	6	1	502
07	244	56	14	4	1	319
08	380	72	13	4	1	470
09	61	15	3	٠ ٦	-	80
10	408	79	19	4	1	511

NÚMERO DE SEGMENTOS, CALCULADOS ATRAVÉS DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000)

E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 E 1:50.000)

	SEGMENTOS			
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000)	
01	220	12	117	
02	359	15	153	
03	242	16	91	
04	584	27	315	
05	178	13	182	
06	401	27	502	
. 07	562	60	319	
08	523	81	470	
09	108	14	80	
10	563	34	511	

Jā nas cartas topogrāficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000, as diferenças do número de canais de uma ordem para a outra são mais acentuadas, o que dā um número maior para a Relação de Bifurcação.

Quanto ao número total de segmentos para cada bacia (Ta bela 4.43), vê-se que ha sempre número maior de segmentos para as di versas ordens na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 do que nas car tas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

Calcula-se a diferença em porcentagem do número de segmen tos totais, cujos dados obtidos estão relacionados na Tabela 4.44. Es sa tabela mostra claramente que a diferença entre os dados levantados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e nas cartas topográficas em ambas as escalas são muito acentuadas, apresentando uma diferença média total entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e cartas topográficas na escala de 1:250.000 de aproximadamente 1395%, enquanto a diferença média total entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:50.000 esta por volta de 64,4%.

As Figuras 4.43 e 4.44 mostram a relação entre os valo res totais de segmentos calculados para os diferentes documentos. No primeiro caso, vê-se uma correlação muito baixa entre os dados levanta dos na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e nas cartas topográficas na escala de 1:250.000. Há maior variabilidade nos dados referentes à imagem LANDSAT. Assim, aos diferentes valores encontrados na imagem LANDSAT, que apresentam coeficiente de correlação igual a 0,676, corres pondem valores baixos na carta topográfica na escala de 1:250.000.

A Figura 4.44 jã mostra maior correlação dos valores cal culados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e nas cartas topogrã ficas na escala de 1:50.000. Os dados apresentam maior dispersão, e cor respondência; aos valores altos na imagem LANDSAT, correspondem valo res altos nas cartas topográficas; essa correspondência também se veri ficar para os valores menores. O coeficiente de correlação é igual a 0,778, que indica correlação linear positiva.

Finalizando, vê-se que para a area analisada, a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 apresentou sempre maior número de canais para cada ordem, quando comparada com a documentação cartográfica em ambas as escalas.

Nota-se também que, mesmo entre as cartas topográficas, ha grandes diferenças em relação a essa variável; as cartas topográficas na escala de 1:50.000 dão valores mais próximos dos valores da ima gem LANDSAT na escala de 1:250.000 do que as cartas topográficas na escala de 1:250.000

TABELA 4.44

NÚMERO DE SEGMENTOS

BACIAS	DIFERENÇAS EM PORCENTAGEM DO NÚMERO DE SEGMENTOS ENTRE IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E		
	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:50.000)	
01	1733,3	88,0	
. 02	2253,3	134,6	
03 -	1412,5	165,9	
04	2062,9	85,4	
- 05	1269,2	- 2,2	
06	1385,2	-20,1	
. 07	1024,0	76,2	
08	545 <b>,</b> 7	71,3	
09	671,4	35,0	
10 .	1555,9	10,2	
DIFERENÇA MEDIA TOTAL	D = 1395,3%	D = 64,4%	

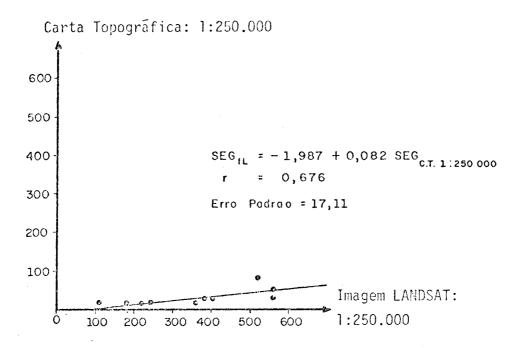


Fig. 4.43 - Relação entre os segmentos na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000).

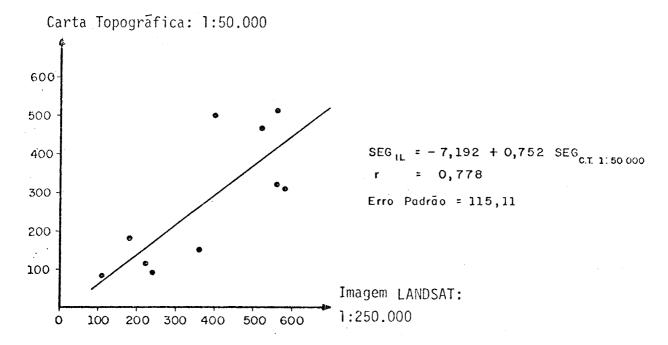


Fig. 4.44 - Relação entre os segmentos na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000).

Isso pode ser explicado pelo fato de que a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 mostrou sempre maior riqueza de detalhe para es sa area estudada apresentando maior número de canais hidrográficas para cada ordem.

Essa breve análise mostrou que, na região estudada, essa variável pode ser perfeitamente calculada a partir das imagens na escala de 1:250.000.

#### 4.2.5 - LIGAMENTOS

Conforme se viu anteriormente, o conceito de ligamento diz respeito aos trechos de/ou segmentos que não recebem afluentes, es tendendo-se entre uma fonte e primeira confluência, a jusante, entre duas junções consecutivas, ou entre a desembocadura e a primeira  $ju\underline{n}$  ção,  $\bar{a}$  montante.

O conceito de ligamento é também importante para a aná lise topológica de redes hidrográficas. Shreve (1966), citado por Chris tofolotti (1973), mostra "que para os estudos topológicos, a rede de canais é entendida como apresentando uma, e somente uma, trajetória en tre dois pontos quaisquer, na qual todo ligamento em direção de montan te conecta-se com dois outros ligamentos ou termina em uma nascente". Com base nessa definição, Shreve (1966) também deduziu que toda rede de ca nais com n fontes terá n-1 junções e 2n-1 ligamentos, dos quais n serão ligamentos exteriores e n-1 interiores.

Shreve (1966) observou que as redes de canais com igual número de ligamentos tem quantidade igual de confluência, de nascentes, de canais conforme Horton e de canais de primeira ordem conforme Strhaler; por essa razão, são comparaveis em sua complexidade topologica (Christofoletti, 1973)

O conceito de ligamento é então muito importante para compreender as diferentes combinações topológicas das redes hidrogrāficas. Neste caso, far-se-ā apenas uma anālise sucinta dos valores encontrados para essa variável, quando medida em três tipos de documentação diferente; imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000, sem entrar no mérito de sua complexidade topológica.

Os dados calculados para essa variável encontram-se re lacionados nas Tabelas 4.45, 4.46, 4.47 e 4.48. Analisando-se a Tabela 4.48, que mostra o número de ligamentos total para cada bacia, vê-se a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 apresenta novamente os maiores valores, seguindo-se valores relativos às cartas topográficas na esca la de 1:50.000 e, por último, os valores das cartas topográficas na esca cala de 1:250.000.

TABELA 4.45

NÚMERO DE LIGAMENTOS CALCULADOS ATRAVÉS

DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000)

BACIAS	LIGAMENTOS EXTERIORES	LIGAMENTOS INTERIORES	TOTAL
01	]60	159	319
02	278	277	555
03	189	188	377
04	446	445	891
05	135	134	269
06	306	305	611
Ö7	423	422	845
80	394	393	787
09	81	80	161
10	424	423	847

NÚMERO DE LIGAMENTOS CALCULADOS ATRAVÉS DAS
CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000)

BACIAS	LIGAMENTOS EXTERIORES	LIGAMENTOS INTERIORES	TOTAL
01	9	. 8	17
02	11	10	21
03	13	- 12	25
04	21	19	40
05	10	9	19
06	21	19	40
07	36	35	71
08	61	60	121
09	10	9	19
10	28	27	- 55
<b>5</b>	!	I	<u> </u>

TABELA 4.47

NÚMERO DE LIGAMENTOS CALCULADOS ATRAVÉS DAS

CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:50.000)

	<del></del>		y
BACIAS	LIGAMENTOS EXTERIORES	LIGAMÉNTOS INTERIORES	TOTAL
.01.	93	93	185
02	118	117	235
03	71	70	<b>1</b> 41
04	243	242	485
05	144	143	287
06	398	397	<sub>.</sub> 795
07	244	243	487
08	380	60	<b>7</b> 59
09	61	60	121
10	408	407	815

NÚMERO DE LIGAMENTOS CALCULADO ATRAVÉS DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000) E

DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 E 1:50.000)

TABELA 4.48

·			
BACIAS	LIGAMENTOS EXTERIORES	LIGAMENTOS INTERIORES	TOTAL
01	319	17	185
02	55	21	235
03	377	25	141
04	891	40	485
05	269	19	287
06	611	40	795
07	845	71	487
08	787	121	759
09	161	19	121
10	847	55	815

A explicação para esse fato está relacionada com o maior número de detalhes apresentados pela imagem LANDSAT, fazendo com que apa reça sempre número maior de ligamentos na imagem LANDSAT do que na do cumentação cartográfica, em ambas as escalas.

Analisando-se as Figuras 4.45 e 4.46, pode-se observar a relação entre os valores de ligamentos obtidos nos documentos analisa dos. Assim, nota-se que os valores de ligamentos com coeficiente de cor relação igual a 0,550 apresentam baixa correlação, quando calculados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e nas cartas topográficas na escala de 1:250.000. Já na Figura 4.46 observa-se que os valores de liga mentos calculados na carta topográfica na escala de 1:50.000 mostram maior correlação com os valores da imagem LANDSAT. Apesar de haver cer

ta dispersão dos valores ao longo da reta, vê-se que o coeficiente de correlação, 0,769, jā e mais elevado para essa relação.

Isso mostra claramente que também para essa variável há uma aproximação dos valores quando calculados na imagem LANDSAT na es cala de 1:250.000 e nas cartas topográficas na escala de 1:50.000, mos trando que as imagens orbitais do satélite LANDSAT podem muito bem ser usadas para fazer o cálculo dessa variável, em áreas semelhantes à que se está analisando, sem prejuízos dos resultados.

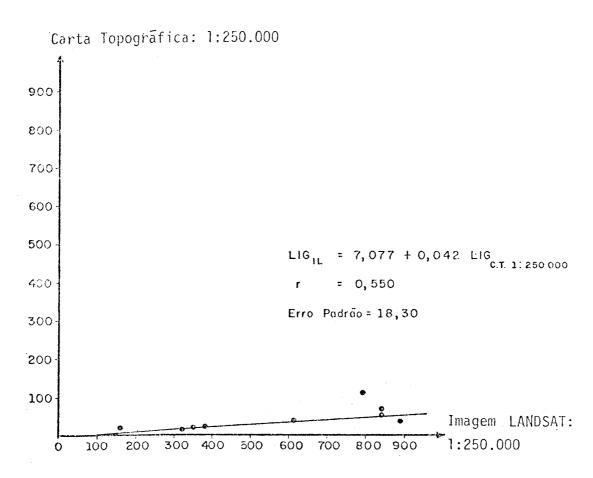


Fig. 4.45 - Relação entre os ligamentos na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000).

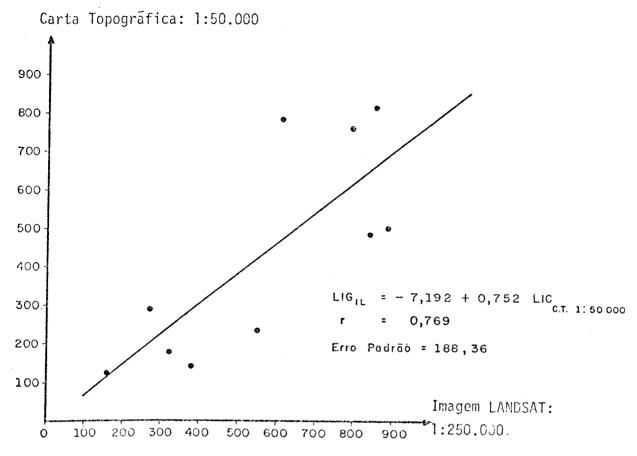


Fig. 4.46 - Relação entre os ligamentos na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000).

# 4.2.6 - COMPRIMENTO DA TRAJETORIA (T)

Na analise topológica de redes fluviais, a preocupação constante dos pesquisadores é classificar as redes de canais com base nos aspectos topológicos. Assim, vê-se que Shreve (1966) derivou o conceito de população topologicamente aleatória, definida como a "população dentro da qual toda rede topologicamente distinta, com igual núme ro de ligamentos, tem a mesma possibilidade de ocorrer" (Christofolotti, 1973).

Uma outra classificação foi proposta por Smart (1969), de nominada classes ambilaterais, em que as redes de mesma magnitude são classificadas de acordo com as classes ambilaterais; alem disso; ele es tabelece um determinado procedimento para atingir essa classificação.

Werner e Smart (1973) propõem uma classificação topologica das redes fluviais, conforme o número de trajetórias. Segundo eles, o comprimento da trajetória e a quantidade de ligamentos atravessados na conexão entre uma fonte ou junção e a desembocadura.

As trajetorias podem ser subdivididas em trajetorias in teriores e exteriores, conforme apresentem uma junção ou uma nascente em seu final, a montante. Viu-se anteriormente que, usando-se esse critério para a classificação de redes de drenagem, uma rede qualquer se ria topologicamente caracterizada por uma sequência numérica, onde ca da número representa a frequência das trajetorias de determinado com primento.

Segundo Werner e Smart (1973), embora a classificação to pológica de redes hidrográficas, baseada na trajetória, seja mais van tajosa que a ambilateral, a sua aplicabilidade torna-se dificultada pe lo grande número de classes a serem distinguidas e pela longa sequên cia numérica necessária para redes com elevada quantidade de nascentes. Uma solução para esse problema consiste em considerar o comprimento to tal das trajetórias, definido como a somatória dos valores das trajetórias multiplicadas pelas suas respectivas frequências.

Os dados calculados para essa variável encontram-se relacionados na Tabela 4.49. Observando-se essa tabela, nota-se à primeira vista que há diversidade muito grande entre os dados levantados nos diferentes documentos. Assim vê-se que, em algumas bacias, os valores le vantados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 são superiores aos levantados nas cartas topográficas na escala de 1:50.000. Para exemplificar, cita-se a bacia do Ribeirão Sapé, com um valor de 8426 na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 contra 4959 nas cartas topográficas; Ribeirão Pimenta, com um valor de 15576 na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 contra um valor de 5261 nas cartas, etc.

TABELA 4.49

COMPRIMENTO DA TRAJETÓRIA (T) CALCULADO ATRAVÉS DA IMAGEM LANDSAT

(1:250.000) E DAS CARTAS TOPOGRÁFICAS (1:250.000 E 1:50.000)

	CO	MPRIMENTO DA TRAJET	<b>Ö</b> RIA
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000)	CARTA TOPOGRAFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000)
01	8426	87]	4959
02	15576	119	5261
03	11014	149	3117
04	30223	311	18085
05	5625	101	9775
06	17254	344	30128
07	<b>3</b> 5509 .	857	22107
08	<b>2</b> 4766	1360	35782
09	2051	89	1779
10	24695	561	32991

Por outro lado, algumas bacias levantadas nas cartas to pográficas na escala de 1:50.000 apresentam valores superiores aos da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000. Como exemplo, pode-se citar as bacias do Córrego do Barreiro, Ribeirão da Lontra, Ribeirão Azul, e Ribeirão Agua Parada, que apresentam, respectivamente, valores de 9975, 30128, 35782 e 32931 nas cartas topográficas na escala de 1:50.000, con tra valores de 5625, 17254, 24766 e 24695 na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000.

Jā os dados levantados na documentação cartográfica na escala de 1:250.000 apresentam valores mais baixos em relação a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e as cartas topográficas na escala de 1:50.000.

Esse fato  $\tilde{e}$  devido  $\tilde{a}$  maior pobreza do traçado de rios e canais nessas cartas; na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e na do cumentação cartográfica na escala de 1:50.000, as bacias hidrográficas da  $\tilde{a}$ rea analisada apresentam número maior de segmentos, o que d $\tilde{a}$  um n $\tilde{u}$  mero de comprimento de trajetoria muito mais elevado.

# 4.2.7 - DIAMETRO TOPOLÓGICO (Dt)

Segundo Werner e Smart (1973), as redes hidrográficas podem ser topológicamente classificadas considerando-se seu diâmetro, que pode ser entendido como o maior comprimento da trajetória.

O diâmetro máximo possível ocorre nas bacias de segunda ordem, cuja sequência numérica das frequências do comprimento das trajetórias é 1, 2, 2, 2, ..., 2. O número de elemento é igual a n, à magnitude da rede de canais. O diâmetro mínimo possível (w) corresponde à quantidade de elementos não-zeros existentes na sequência numérica, que ocorre quando a relação de bifurcação é igual a 2 entre as várias or dens (Christofoletti, 1973).

Calcularam-se o diâmetro topológico das bacias hidrográficas estudadas, cujos dados obtidos estão relacionados na Tabela 4.50. Analisando-se esta tabelas, vê-se que há variação muito grande nos valores de diâmetro calculados. Mas, observando-se com maior atenção, no ta-se que os valores de diâmetro topológico levantados a partir da imagem LANDSAT na escala de 1:250.00 e das cartas topográficas na escala de 1:50.000 apresentam valores muito próximos. Como exemplo, pode-se citar a bacia do Ribeirão Azul, que apresenta um valor de diâmetro igual a 26 na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000; contra 23 na carta topográfica na escala de 1:50.000. Vê-se também que na Bacia do Ribeirão Sapé há uma coincidência, pois ela apresenta valor de diâmetro topológico igual a 44 para ambos os documentos.

TABELA 4.50

DIĀMETRO TOPOLOGICO (Dt) CALCULADO ATRAVĒS DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000)

E DAS CARTAS TOPOGRĀFICAS (1:250.000 E 1:50.000)

		DIÂMETRO TOPOLÓGICO	
BACIAS	IMAGEM LANDSAT (1:250.000	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRĀFICA (1:50.000)
01	44	8	44
02	52	9	36
03	49	9	36
04	59	12	64
05	45	9	57
06	54	15	70
07	67	19	73
08	55	18	78
09	26	8	23-
10	52	18	. 76

As cartas topográficas na escala de 1:250.000 apresentam valores muito baixos em relação aos valores obtidos na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e na documentação cartográfica na escala de 1:50.000.

Esse fato pode ser explicado pelo maior número de ramificações (maior número de afluentes) encontrados tanto na imagem LANDSAT tanto na escala de 1:250.000 como nas cartas topográficas na escala de 1:50.000, enquanto nas cartas topográficas na escala de 1:250.000 es sas ramificações são em menor escala, acusando falta de informação, ou melhor, ausência de detalhe das redes hidrográficas.

Fez-se o calculo de diferença em porcentagem dessa varia vel, cujos dados levantados estão relacionados na Tabela 4.51.Analisan do-se essa tabela, vê-se que as diferenças em porcentagem individuais são bastante altas, quando se comparam imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e cartas topográficas na escala de 1:250.000, essas diferenças variam de 188,9% (o menor valor) a 477,8% (o maior valor).

Na documentação cartográfica na escala de 1:50.000, a maior diferença encontrada está por volta de 44,4%, que é um valor bem superior à menor diferença entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e carta topográfica na escala de 1:250.000.

Comperando-se as diferenças médias em porcentagem, vê-se que a diferença entre imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 e cartas topográficas na escala de 1:250.000 estão por volta de 329,6%, enquanto a diferença média em porcentagem entre imagem LANDSAT e carta topográfica na escala de 1:50.000 está por volta de -2,79%.

Vê-se que a diferença é maior nas cartas topográficas na escala de 1:250.000, e que as cartas topográfica na escala de 1:50.000 dão resultados mais próximos dos valores levantados através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000.

As Figuras 4.47 e 4.48 mostram a relação dessas varia veis quando calculadas nos diferentes documentos. No primeiro caso no ta-se baixa correlação entre os valores, que apresentam coeficiente de correlação igual a 0,683. Na Figura 4.48 jã se nota que os valores de diâmetro calculado nos documentos em questão apresentam maior relação linear, com coeficiente de correlação igual a 0,735.

TABELA 4.51

DIÂMETRO TOPOLÓGICO (Dt)

BACIAS	DIFERENÇA EM PORCENTAGEN ENTRE IMAGEM LANDS E	1 DO DIÂMETRO TOPOLOGICO SAT (1:250.000)
	CARTA TOPOGRĀFICA (1:250.000)	CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000)
10	450,0	0,0
02	477,8	44,9
03	444,4	35,1
04	391,7	- 7,8
05	400,0	-21,0
06	260,0	-22,8
07	252,6	- 8,2
- 80	205,5	-29,5
09	225,0	13,0
10	188,9	-31,6
DIFERENÇA MÉDIA TOTAL	D = 329,6%	D = -2,79%

Conclui-se que o diâmetro topologico de bacias hidrográficas, na área analisada, sempre apresenta valores maiores quando cal culado através da imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 em virtude de que na imagem LANDSAT, a rede hidrográfica apresentar maior riqueza de detalhe (ramificações) e mostrar maior número de canais que refletem no valor elevado de diâmetro topológico encontrado nesse documento.

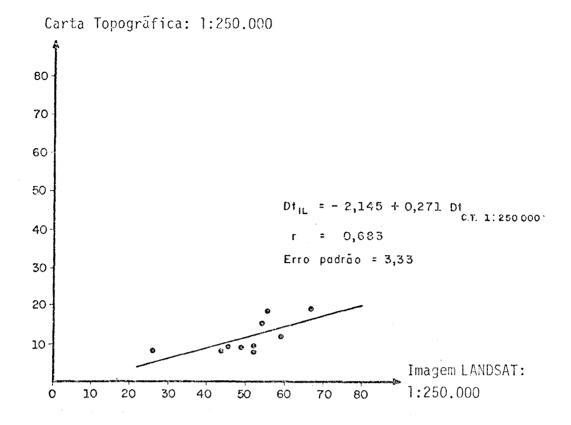


Fig. 4.47 - Relação entre o diâmetro topológico (Dt) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:250.000).

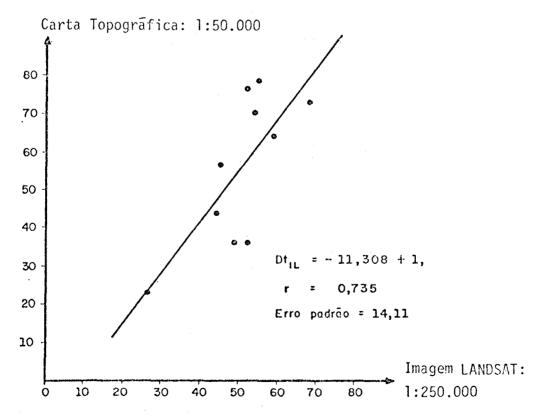


Fig. 4.48 - Relação entre o diâmetro topológico (Dt) na imagem LANDSAT (1:250.000) e na carta topográfica (1:50.000).

As cartas topográficas na escala de 1:50.000 também mos tram valores próximos dos calculados na imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 enquanto as cartas topográficas na escala de 1:250.000 dão pouca informação sobre essa variável, isto é, valores muito baixos para o diâmetro topológico que não representa à realidade, pois nessa área sabe-se que as redes hidrográficas são bastante ramificadas.

Assim ve-se que a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000, foi o documento que deu valores mais coerentes à variavel diâmetro to pológico, quando comparada com a documentação cartográfica nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000.

# 4.3 - AGRUPAMENTO DAS BACIAS HIDROGRĀFICAS E DAS VARIĀVEIS

Depois da análise isolada das variáveis nos diferentes do cumentos utilizados, é importante realizar um agrupamento desses ele mentos, no sentido de investigar qual será o agrupamento das bacias hi drográficas e das variáveis para cada documento em questão. Com esse procedimento, é possível verificar como esses elementos se agrupariam em função das medidas obtidas em documentos diferentes, tais como a ima gem LANDSAT na escala de 1:250.000 e as cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000

O primeiro passo efetuado nesse sentido foi procurar padronizar os dados levantados nos diferentes documentos; essa padronização foi feita através do Programa "Numerical Taxonomy", através da formula comumente utilizada em estatística, denominada escore reduzido:

$$Z = \frac{X_1 - X}{S} \tag{4.2}$$

onde: Z = Escore reduzido

X<sub>i</sub> = Valor das variāveis

X = Media

s = Desvio padrão.

Os dados jã estandardizados encontram-se relacionados nas Tabelas 4.52, 4.53 e 4.54.

TABELA 4.54

DADOS PADRONIZADOS DA CARTA TOPOGRÁFICA (1:50.000)

VARIĀVĒIS	S,	Dr	Dd	H t	ICo	4	A P L L L L L L L L L L L L L L L L L L	1	ra.	122		१८५	Seg.	Ryb Seg. Lig. T Dt	F	
BACIAS		•	·				•									
RIBEIRÃO SAPE	-1,293	-1,293 -0,370 0,042		0,032	1,176	-0,701	1,176 -0,701 -0.493 -0.449 0.816 1,148 -0.891 0,712 -0.907 -0.891 -0.887 -0.596	-0.449	918.0	1,148	-0,891	0,712	705.0-	-0,893	-0.887	965.0-
RIBEIRAD PIMENTA	1,422	1,422 -0,486 -0,520 -0,525	-0,520	-0.525	-0.841	-0,433	-0.841  -0.433  -0.552  -0.564   0.241  -0.730  -0.712  -0.787  -0.699  -0.712  -0.865  -1.003	-0,564	0,241	-0.730	-0,712	-0.787	669.0-	-0,712	-0,865	-1,003
RIBEIRÃO DO BÁLSAMO	0,258	0.258 -0.648 -0.492		-0,496	0,274	-0,719	0,274 -0,719 -0,761 -0,679 1,353 -0,521 -1,050 0,539 -1,058 -1,050 -1,018 -1,003	-0,679	1,353	-0,521	-1,050	0,539	-1,058	-1,050	-1,018	-1,003
RIBEIRÃO JANGADA	1,164		0,138 0,239	0,223	-0,627	-0,105	-0,196	0,088	-0.753	-0,521	0.258	-0.903	0,237	0,258	0,048	0,422
CÚRREGO DO BARREIRO	-0.388		1,342 1,168	1,163	1,434	-0.910	696.0-	786.0-	-1,369	-1,043	-0.525	0,308	-0.531	-0,525	-0,543	990.0
RIBEIRAO DA LONTRA	0,517	0,517 2,152 2,008	2,008	2,088	-0,798	-0,375	-0.374	-0.411	-1,445	-0.974	1,301	0,510	1,318	1,301	805.0	0.728
RIBEIRKO BAGUAÇŨ	1,681	1,681 -0,717 -0,914		-0.907	1,219	0.974	1,438	1,932	-0,026	1,356	0.194	-1,249	0,260	0,194	1,049	0,831
RIBEIRKO AZUL	0.388	0,388 -0,694 -0,885	-0.886		-1,443	2,205	-0,878 -1,443 2,203 1,854 1,164 U,586 0,904 1,172 1,462 1,353 1,172 1,311 1,136	1,164	0.586	0,904	1,172	1,462	1,333	1,172	1,311	1,136
CORRECO DO ARACANGUA	0,646	0.646 -0.856 -1,027 -1,010	-1,027		0,017	-0,677	-0,261	-0.987	1,123	-0.765	-1,121	-1,422	-1,121	-1,121	-1,114	-1,666
RIBEIRNO MGUA PARADA	-0,258	0,138 0,323	0,323	0,311	-0,412	0,745	-0.412 0.745 0.314 0.895 -0.487 1,148 1,373 0,828 2,370 1,373 1,112 1,034	0,895	-0,487	1,148	1,373	0,828	2,370	1,373	1,112	1,034

A partir dos dados padronizados foram calculadas através do programa "Numerical Taxnomy", as matrizes dos coeficientes de correlação, utilizando-se o Coeficiente de Correlação Linear de Pearson. As Tabelas 4.55, 4.56 e 4.57 mostram as matrizes dos coeficientes de correlação entre as bacias hidrográficas dos três documentos em questão e as Tabelas 4.58, 4.59 e 4.60 mostram as matrizes de correlação das variaveis morfométricas.

Com base nos coeficientes de correlação, o programa "Nu merical Taxanomy" efetuou o agrupamento das bacias hidrográficas e das variáveis utilizando o método "Weighted Pair-Group Method" (Sokal and Sneat, 1963). As Figuras 4.49, 4.50 e 4.51 ilustram os agrupamentos ob tidos para as bacias hidrográficas, nos três documentos utilizados  $\binom{3}{2}$ .

Comparando-se o agrupamento das bacias hidrográficas nos três documentos observa-se que, na formação de duplas de bacias, indicando quais são as mais semelhantes entre si, definiu-se o seguinte: qua tro duplas para a imagem LANDSAT (5-3, 6-2, 10-8, 9-1); quatro duplas para a carta topográfica na escala de 1:250.000 (8-7, 6-5, 10-2, 9-1); e três duplas para a carta topográfica na escala de 1:50.000 (10-8,6-5, 9-2). Entretanto observa-se que não ocorreu a formação das mesmas duplas nos três documentos, pois houve coincidência apenas com as duplas 9-1 (na imagem LANDSAT e na carta topográfica na escala de 1:250.000)e 6-5 (nas cartas topográficas na escala de 1:250.000).

<sup>(3)</sup> Correlação cofenética é uma especie de correlação dada pelo programa, que exprime a confiabilidade entre os valores taxionômicos agrupados e o dendograma obtido. Valores de correlação cofonética acima de 0,700 mostram que os dendrogramas obtidos são representativos.

TABELA 4.52

DADOS PADRONIZADOS DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000)

VARIÃVEIS	Ic	Dr	ηq	Tt	ICo	K	c.	-1	اتا	ICO A F L L, L, M Rob Seg. Lig. T Dt	×	Rob	Seg.	Lig.	1	Dt
BACIAS									÷ .	,		. 7	,	3		
											•.					
RIBEIRÃO SAPE	-1,123	-0.014	910.0	-0,003	1,630	-0,710	-0,532	-0.594	-0.351	-1,123 -0,014 0,016 -0,003 1,680 -0,710 -0,532 -0,594 -0,351 0,167 -0,911 -1,637 -0,859 -0,911 -0,822 -0,581	-0,911	-1,637	-0,859	116,0-	-0,822	-0,581
RIBEIRAO PIMENTA	1,469	0,612	0,553	0,555	-0,711	-0,415.	-0,532	-0,785	015,0-	-0,724	-0,041	0,525	-0.083	-0,041	-0,175	0,156
RIBEIRÃO DO BÁLSAMO	0,316	0,526	0,386	.0,381	0.364	0,526 0,386 0,381 0,364 -0,709 -0,751 -0,594 -0,617 0,060	-0.751	-0,594	-0,617	0,060	769.0-	1,844	-0.737	-0,697	-0.588	-0.120
RÎBEIRÃO JANGADA	0,028		1,124	1,132	-0,532	-0,100	-0,006	0,172	-1,202	-1,402	1,197	-0,064	1,172	1,197	1,150	0,803
CORREGO DO BARREIRO	-0,835	0,811	0,811 1,124	1,132	-0.950	1,132 -0,950 -0,945 -0,983 -0,977 -0,404 -0,546	-0,983	-0.977	-0,404	-0,546	-1,095	0,328	-1.054	-1,095	-1.076	346 -1,095 0,328 -1,054 -1,095 -1,076 -0,489
RIBEIRÃO DA LONTRA	1,181	0,782	0,782 0,621	0,625	-0,352	-0,366	-0,457	-0,402	-0.883	-0,795	0,175	1,142	0,150	0,165	-0.033	0.341
RIBEIRÃO BAGUAÇÕ	-1,555	-0,668	-1,555 -0,668 -0,553 -0,562 1,620	-0.562	1,620	0,985	1,422	1,397	0,659	-0,331	1,027	-0.626	1,049	1,027	1,628	1,541
RIBEIRÃO AZUL	-0.403	-1,522	-0,403  -1,522  -1,728  -1,716  -1,249	-1,716	-1,249	2,201	1,873	1,322	1,670	1,845	0,813	-0,317	0.532	0,813	0,656	0,433
CORREGO DO ARACANGUÃ	0,893	-1,494	-1,527	-1,524	0,185	0.893 -1,494 -1,527 -1,524 0,185 -0,651 -0,772 -0,785 1,617 1,381	-0,772	-0,735	1,617	1,381	-1,493	-0.682	-1,485	-1,493 -0,682 -1,485 -1,493 -1,399 -2,243	-1,399	-2,243
RIBEIRÃO ÃGUA PARADA	0.028	-0,412	-0.016	-0,020	-0.053	0,723	0.745	0,747	0,021	0,346	1,035	-0:513	1,055	1,035 -0;513 1,055 1,035 0,649 0,156	0,649	0.156

TABELA 4.53

DADOS PADRONIZADOS DA CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)

.VARIĀVEIS BACIAS	υ	י	pg .	÷ ÷	ICo	A F. L L <sub>1</sub> .	e,	1	Н. Н.	£2	Σ.	Rpb	Seg.	M Rpb Seg. Lig. T Dt	H	D t
								-		-				-		
RIBEIRKO SAPE	-1,158	-0,711	-0,819	-0,836	1,519	-0.671	-0;462	-0.507	0,286	-0.229	-0,793	-0.461	-0,772	-0,787	-0,738	-0.813
RIBEIRAO PIMENTA	1,621	-1,304	-1,466	-1.470	-0.725	-0.445	-0,615	-0,689.	1,389	-0.042	-0.671	-1,009	-0,634	-0,665	-0.662	-0.581
RIBEIRAO DO BÁLSAMO	0,241	1,067	0,258	0,304	0,296	-0,714	-0,769	-0.870	-1,183	2,416	-0,549	2,364	-0.589	-0,543	-0,591	-0.581
RIBEIRÃO JANGADA	0,471	-0,118	0,689	0,684	-0.481	-0,101	-0.078	-0.036	0,626	-0,823	-0.661	0,013	-0.086	-0,085	-0.206	0,116
IRO	805.0-	1,660	1,121	1,064	-1,260	-0,918	-0,922	-0.870	-1,140	-1,237	-0,732	0,524	-0,726	-0,726	-0,705	-0.581
RIBEIRAO DA LONTRA	0,241	1,067	0,905	0,937	-0.304	-0,351	-0,308	-0.507	-0,716	-0.801	-0,061	0,013	-0.086	-0.085	-0,127	0,813
•	-1,598	-0,118	0,474	0,430	1.757	0,926	1,456	1,849	-0,094	0.237	0.854	-1,009	0,963	0,860	1,001	1,743
RISEIRAO AZUL	-0.448	-0,138	.506.0	0.937	-1,114	2,208	1,917	1,305	-0.038	-0.448 -0.118 0.905 0.957 -1.114 2.208 1.917 1.305 -0.038 -0.351 2.381 -0.412 2.379 2.386 2.286 1.511	2,581	-0,412	2,379	2,386	2,286	1,511
CORREGO DO ARACANGUÃ	0,816	-0.118	-1,466	-1.470	0,588	-0.713	-0,830	689,0-	-0.787	0,272	-0,732	-0.607	-0.680	-0,726	-0,733	-0.813
RIBEIRÃO ÃGUA PARADA	0.701	-1,304	0.701 -1,304 -0,603 -0,582 0,004	-0,582	0,004	0.783	0,612	0,943	1,658	0.783 0.612 0.943 1,658 0.318 0.366 0.585 0.232 0.372 0.387 -0.813	0,366	0,585	0,232	0,372	0,387	-0,813

TABELA 4.55

MATRIZ DOS COEFICIENTES DE CORRELAÇÃO ENTRE AS BACIAS HIDROGRÁFICAS

DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000)

AUARA9 AUƏÑ OÄRIJƏIR										1,000
совкеео во Акасана									1,000	-0,356
RIBEIRÃO AZUL			and the second	and the second second				1,000	0,527	0,056
RIBEIRÃO BAGUAÇÕ							1,00	-0,079	0,452	-0,255
RIBEIRÃO DA LONTRA						1,000	0,223	0,658	0,507	0,171
СОВИЕСО БО ВУВИЕТВО			-		1,000	0,501	0,568	0,642	0,928	-0,371
RIBEIRÃO JANGADA				1,000	-0,629	-0,654	0,028	-0,661	-0,763	0,122
RIBEIRÃO DO BÁLSAMO		-	1,000	0,503	669,0-	-0,713	-0,440	-0,663	-0,634	-0,352
RIBEIRÃO PIMENTA		1,000	0,297	-0,260	-0,416	-0,183	968.0-	890.0	-0,211	0,214
RIBEIRÃO SAPE	1,000	-0,230	0,645	0,620	-0,445	-0,728	0,214	-0,857	-0,459	-0,264
BACIAS	RIBEIRÃO SAPÉ	RIBEIRÃO PIMENTA	RIBEIRÃO DO BALSAMO	RIBEIRÃO JANGADA	CORREGO DO BARREIRO	RIBEIRÃO DA LONTRA	RIBEIRÃO BAGUAÇU	RIBEIRÃO AZUL	CORREGO DO ARACANGUA	RIBEIRÃO ÃGUA PARADA

MATRIZ DOS COEFICIENTES DE CORRELAÇÃO ENTRE AS BACIAS HIDROGRÁFICAS

DA CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)

RIBEIRÃO ĂGUA PARADA										1,000
СОВВЕСО ВО АВАСАМСИЙ									1,000	0,108
RIBEIRÃO AZUL								. 1,000	-0,189.	0,073
втветвую вуспусд							1,000	-0,053	0,244	-0,336
ВІВЕІВЙО ОА СОИТЙА						1,000	0,362	-0,376	-0,606	-0,362
CORLEGO DO BARREIRO					1,000	0,829	0,370	0,122	-0,472	-0,491
RIBEIRÃO JANGADA				1,000	-0,169	-0,318	-0,453	0,526	-0,423	0,270
RIBEIRÃO DO BÁLSAMO		The second se	1,000	0,497	0,037	-0,116	-0,138	-0,673	-0,280	-0,524
RIBEIRÃO PIMENTA		1,000	-0,609	-0,298	-0,304	-0,394	-0,402	0,348	0,509	0,364
RIBEIRĂO SAPE	0001	0,120	0,055	-0,110	-0,843	-0,698	0,012	-0,300	0,652	0,221
BACIAS	RIBEIRÃO SAPĒ	RIBEIRÃO PIMENTA	RIBEIRÃO DO BÃLSAMO	RIBEIRÃO JANGADA	CORREGO DO BARREIRO	RIBEIRÃO DA LONTRA	RIBEIRÃO BAGUAÇŨ	RIBEIRÃO AZUL	CORREGO DO ARACANGUA	RIBEIRÃO ÁGUA PARADA

MATRIZ DOS COEFICIENTES DE CORRELAÇÃO ENTRE AS BACIAS HIDROGRAFICAS

DA CARTA TOPOGRĀFICA (1:50.000)

RIBEIRÃO ÁGUA PARADA										1,000
СОВВЕЕСО ВО ЛЕРСЕНСИЙ									1,000	-0,220
RIBEIRÃO AZUL								1,000	0,507	0,610
PIBEIRÃO BAGUAÇÕ							1,000	-0,484	0,410	-0,817
RIBEIRÃO DA LONTRA						1,000	0,071	0,033	-0,190	0,232
СОВИЕСО ВО ВУВИЕТИО					1,000	0.575	0,560	-0,491	-0,141	-0,470
RIBEIRÃO JANGADA				1,000	-0,559	-0,451	-0,286	-0,365	-0,504	0,081
RIBEIRÃO DO BÁLSAMO			1,000	0,452	-0,307	-0,783	0,157	-0,317	-0,246	-0,321
RIBEIRÃO PIMENTA		1,000	-0,331	-0,162	-0,530	-0,196	-0,101	0,747	0,762	0,242
RIBIERÃO SAPE	1,000	-0,785	0,694	0,369	0,231	-0,380	0,117	-0,772	-0,584	-0,399
BACIAS	RIBEIRÃO SAPE-	RIBEIRÃO PIMENTA	RIBEIRÃO DO BÃLSAMO	RIBEIRÃO JANGADA	CÓRREGO DO BARREIRO	RIBEIRÃO DA LONTRA	RIBEIRÃO BAGUAÇŨ	RIBEIRÃO AZUL	CORREGO DO ARACANGUA	RIBEIRÃO ÁGUA PARADA

TABELA 4.58

MATRIZ DOS COEFICIENTES DE CORRELAÇÃO ENTRE AS VARIÁVEIS

DA IMAGEM LANDSAT (1:250.000)

Dţ																1,000
<b>-</b>				-											1,000	0,186
Lig.									<del></del> -					1,000	0,976	0,104
Seg.								•			•—		1,000	1,000	0,977	0,108
Rpb											***********	1,000	-0,134	-0,125	-0,165	-0,479
Σ						<del></del> -					1,000	-0,154	-0,534	-0,586	-0,570	
L <sub>2</sub>					-					1,000	0,979	60000	-0,538	-0,539	-0,537	-0,420
17									1,000	0,963	0,897	0,173	-0,442	-0,442	-0,452	
ب ا								1,000	0,414	0,508	0,556	0,018	-0,955	-0,056	696,0-	-0,082   -0,172   -0,499
a.							1,000	0,838	0,226	0,370	0,462	-0,027	606,0-	606.0-	-0,912	-0,082
A						1,000	-0,213	-0,081	0,797	0,771	0,728	-0,121	0,024	0,022	0,043	-0,149
ICo				-	1,000	-0,053	-0,338	-0,439	-0,309	-0,332	-0,258	-0,428	0,440	0,436	0,502	0,527
Τţ				1,000	-0,079	666,0	-0,149	-0,066	0,808	0,783	0,738	-0,107	600,0	0,007	970,0	-0,170
PQ			1,000	666,0	-0,053	1,000	-0,213	-0,081	0,797	0,771	0,728	-0,121	0,024	0,022	0,043	-0,149
٦٥		1,000	0,966	0,967	-0,099	966,0	-0,232	-0,029	0,865	0,794	0,715	0,052	-0,019	-0,020	0,003	-0,294
Ic	000,1	0,889	0,846	0,842	0,149	0,846	-0,456	-0,306	0,684	0,610	0,529	0,035	0,268	0,268	0,291	-0,321
VAR.	Ic	占	PA	#	ပ္ပ	A	Δ.	J	تر تر	72	×	Rpb	Seg.	Lig.	<b>-</b>	10

TABELA 4.59

MATRIZ DOS COEFICIENTES DE CORRELAÇÃO ENTRE AS VARIÃVEIS

DA CARTA TOPOGRÁFICA (1:250.000)

Dt																1,000
<b>I</b> -															1,000	-0,347
Lim.														1,000	0,702	-0,515
Seg.													1,000	0,999	0,699	-0,499
Rpb												1,000	-0,348	-0,342	-0,253	
×											1,000	-0,076	0,298	0,290	-0,322	-0,215
L <sub>2</sub>				- <del></del>						1,000	0,973	960,0	0,336	0,332	-,293	-0,374
7.			•						1,000.	0,959	0,897	.0,249	0,253	0,255	-0,354	-0,390
-								1,000	0,354	0,289	0,329	-0.016	-0,442	-0,444	958,0-	0,387
۵				-			1,000	-0,071	-0,110	-0,178	-0,188	0,424	-0,254	-0,269	-0,053	0,233
A						1,000	-0,225	0,149	0,839	0,950	0,976	-0,147	0,452	0,443	-0,133	-0,274
100					1,000	-0,203	0,597	-0,374	-0,336	-0,319	-0,264	-0,168	0,322	0,307	0,503	0,078
Ţ				1,000	-0,242	0,398	-0,235	0,130	0,844	0,953	0,972	-0,122	0,444	0,436	-0,129	-0,299
pq	-		1,000	0,998	-0,203	666,0	-0,222	0,149	0,840	0,950	0,978	-0,144	0,446	0,438	-0,136	-0,277
Dr	-	1,000	0,995	966,0	-0,237	0,995	-0,219	0,152	0,877	0,970	0,980	-0,077	0,430	0,423	-0,149	-0,329
Ic	1,000	0,806	9,787	0,814	-0,341	0,790	-0,270	-0,126	0,712	0,786	0,706	0,048	0,602	0,601	0,153	-0,453
VAR.	Ic	Dr	Dq	<i>t</i>	ICo	ď	۵.		٦,	$\Gamma_2$	×	Rpb	Seg.	Lig.	<u> </u>	. St

TABELA 5.60

MATRIZ DOS COEFICIENTES DE CORRELAÇÃO ENTRE AS VARIÁVEIS

# DA CARTA TOPOGRĀFICA (1:50.000)

Dt Dt																1.000
1															1,000	0.140
Lig.										-	· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·			1,000	0,979	0,123
Seg.													1,000	666,0	0,980	0,123
Rpb												1,000	0,024	0,026	0,003	-0,636
Σ				-							1,000	-0,434	-0,356	-0,358	-0,295	-0,331
12										1,000	0,977	-0,285	-0,357	-0,358	-0,305	-0,470
- 1-1									1,000	0,916	0,875	-0,121	-0,318	-0,319	-0,282	-0,522
د۔						-		1,000	-0,051	0,028	0,040	0,018	-0,815	-0,816	-0,864	-0,092
Δ.							1,000	0,265	0,788	0,762	0,661	0,144	-0,398	-0,395	-0,454	-0,754
A						1,000	0,328	-0,549	0,622	0,670	0.690	-0,526	-0,376	0,375	0,410	-0,268   -0,090
ICo					1,000	0,426	0,270	-0,043	990,0	0,226	0,296	-0,194	0,326	0,328	0,263	-0,268
1.				1,000	0,410	0,999	0,331	-0,553	0,631	0,674	639,0	-0,515	.0,375	0,374	0,411	-0,098
PG			1,000	0,399	0,425	1,000	0,328	-0,549	0,622	0,670	0,670	-0,526	0,376	0,375	0,410	060:0-
ņ		1,000	0,942	0,947	0,318	0,942	0,505	-0,441	0,822	0,841	0,820	-0,358	0,175	0,172	0,232	-0,321
Ic	1,000	0,943	0,902	0,904	0,402	0,902	0,473	-0,589	0,754	0,742	0,718	-0,211	0,323	0,323	0,358	-0,371
VAR.	Ic	ja Ja	pa	ť	స్ట	A	۵.		تا	72	×	Rpb	Seg.	Lig.	<b>-</b>	- <del>-</del>

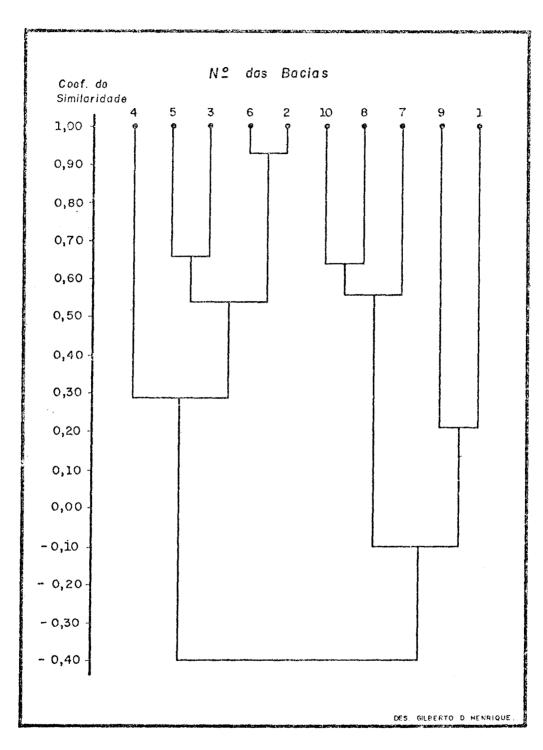


Fig. 4.49 - Dendrograma ilustrativo das inter-relações entre as bacias hidrograficas na imagem LANDSAT (1:250.000) obtido por Weighted pair grouped method (W.P.G.M).

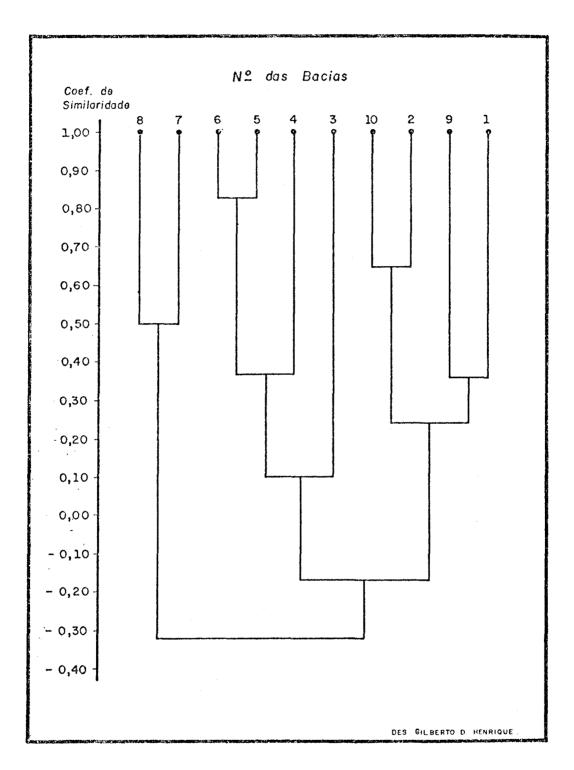


Fig. 4.50 - Dendrograma ilustrativo das inter-relações entre as bacias hidrográficas na carta topográfica 1:250.000 obtido por Weighted pair grouped method (W.P.G.M).

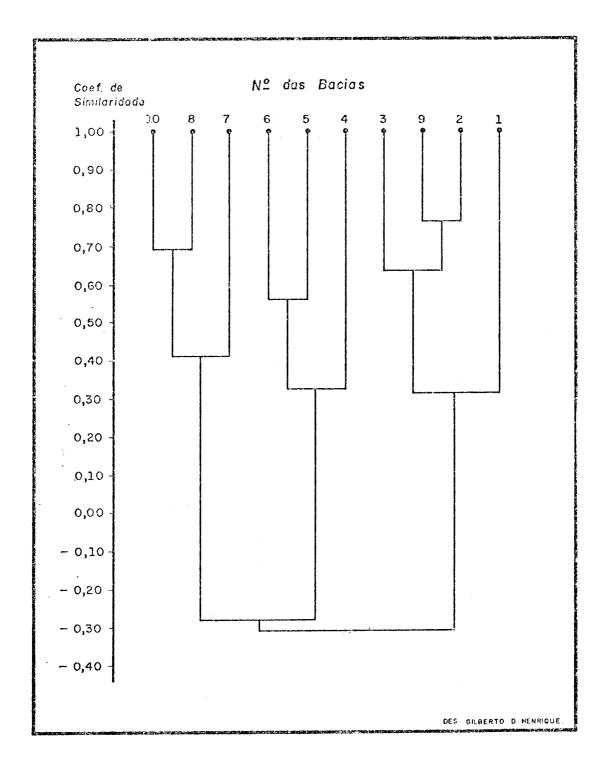


Fig. 4.51 - Dendrograma ilustrativo das inter-relações entre as bacias hidrográficas na carta topográfica (1:50.000) obtido por Weighted pair grouped method (W.P.G.M).

De todas as duplas formadas, a dupla 6-2 na imagem LANDSAT é a que apresentou o valor mais próximo da unidade (nível de similari dade igual a 0,93), mostrando que são bastante parecidas nesse documen to. A dupla que apresentou valor de semelhança mais distante da unida de foi a dupla 9-1, apresentando valores de coeficientes de similarida de iguais a 0,21 na imagem LANDSAT e 0,36 na carta topográfica na esca la de 1:250.000.

Dos três documentos utilizados, a carta topográfica na escala de 1:250.000 foi o que apresentou concordância de duplas com os outros dois doumentos: a imagem LANDSAT não apresentou nenhuma dupla semelhante às da carta topográfica na escala de 1:50.000.

Continuando o agrupamento observa-se a formação de dois grupos na imagem LANDSAT, que envolvem sete bacias; ambos os agrupamen tos se unem num coeficiente de similaridade bem próximo, isto  $\tilde{\rm e}$ , 0,56 e 0,54.

Na documentação cartográfica na escala de 1:250.000, hou ve também a formação de dois grupos que envolvem sete bacias, mas apre sentam coeficiente de similaridade diferentes e bem distantes da unida de; estes grupos apresentam valores iguais a 0,37 e 0,24, respectiva mente. Verifica-se também que a dupla de bacias 8-7 permanece isolada nesse documento.

Na documentação cartográfica na escala de 1:50.000. definiram-se três grupos que envolvem nove bacias hidrográficas com coeficientes de similaridade bem próximos (0,41, 0,33 e 0,31).

Num outro nivel de agrupamento, os dois grupos anterior mente formados na imagem LANDSAT permanecem incluindo dez bacias; para um grupo o coeficiente de similaridade é igual a 0,28 e para o outro é igual a -0,10. Cada grupo contém cinco bacias, mas o agrupamento 4-5 -8-6-2 contém as bacias mais semelhantes entre si.

Na documentação cartográfica na escala de 1:250.000, ob serva-se que a dupla de bacias 8.7 continua isolada; cada uma dos dois grupos permanece com quatro bacias, sendo que um grupo apresenta um coe ficiente de similaridade igual a 0,10 e o outro igual a 0,25.

Na carta topográfica na escala de 1:50.000, o agrupamento 3-9-2-1 une-se ao nível de 0,31 e os outros dois grupos permanece com três bacias cada um, com coeficientes de similaridade iguais a 0,41 e 0,33.

Num outro nível de agrupamento, a imagem LANDSAT destaca-se por unir os dois grupos a um nível de similaridade igual a 0,40,encerrando o agrupamento das dez bacias hidrográficas. Entretanto verifica-se que, na carta topográfica na escala de 1:250.000, há a formação
de um grupo com oito bacias a um nível de similaridade igual a -0,18,
permanecendo isolada a dupla de bacias 8-7, o que indica que essa bacias não se assemelham a nenhuma das outras, agrupando-se com as outras,
somente ao nível de -0,33, quando se unem as dez bacias analisadas.

Finalmente, na carta topográfica na escala de 1:50.000 forma-se um grupo de seis bacias com coeficiente de similaridade igual a -0,28 para, em seguida, unir-se ao grupo 3-9-2-1 e ao nível de 0,30, quando se encerra o agrupamento das dez bacias nessa documentação.

Apos essas observações, podem-se destacar algumas pontos interessante no agrupamento das bacias hidográficas, levando-se em con sideração a diferente documentação utilizada:

a) Inicialmente, o que chama a atenção é a formação de duplas on de se destacou a documentação cartográfica na escala de 1:250.000, que foi a única que apresentou duplas que concidiram com outras formadas nos outros documentos. Na imagem LANDSAT e na documentação cartográfica na escala de 1:50.000, não hou ve coincidência de nenhuma dupla.

- b) Quando à formação de grupos, observa-se que na imagem LANDSAT e na carta topográfica na escala de 1:250.000 houve a formação de dois grupos distintos, mas na documentação cartográfica na escala de 1:50.000 definiram-se apenas três grupos. Observa-se então que as mesmas bacias formaram grupos diferentes, confor me a documentação utilizada. O que se destaca é a formação da dupla de bacias 8-7, que permaneceu isolada na carta topográfica na escala de 1:250.000, agrupando-se so no último nível se similaridade, que foi igual a -0,33; contudo observa-se que es sa mesma dupla, nos outros documentos analisados, se agrupou a partir de níveis de similaridade mais altos, isto é, 0,56 para a imagem LANDSAT e 0,41 para a carta topográfica na escala de 1:50.000.
- c) Nos três documentos observa-se que os agrupamentos se encerra ram sempre em níveis de similaridade mais ou menos iguais,apre sentando os seguintes coeficientes de similaridade: -0,40, -0,33 e -0,30 na imagem LANDSAT e nas cartas topográficas nas escalas de 1:250.000 e 1:50.000, respectivamente.
- d) Ainda com respeito ao agrupamento das bacias hidrogrāficas, um ultimo ponto que chama a atenção e que, na carta topogrāfica na escala de 1:50.000, as bacias se agruparam num coeficiente de similaridade mais elevado, indicando que nesse documento houve maior semelhança entre as bacias; inclusive nota-se que, ao ní vel de similaridade de 0,30, ja se definiram os três grupos de bacias, o que não aconteceu na imagem LANDSAT e na carta topográfica na escala de 1:250.000.

Passa-se agora a analisar os dendrogramas ilustrativos da inter-relação das variáveis dos três documentos em questão (Figuras 4.52, 4.53 e 4.54).

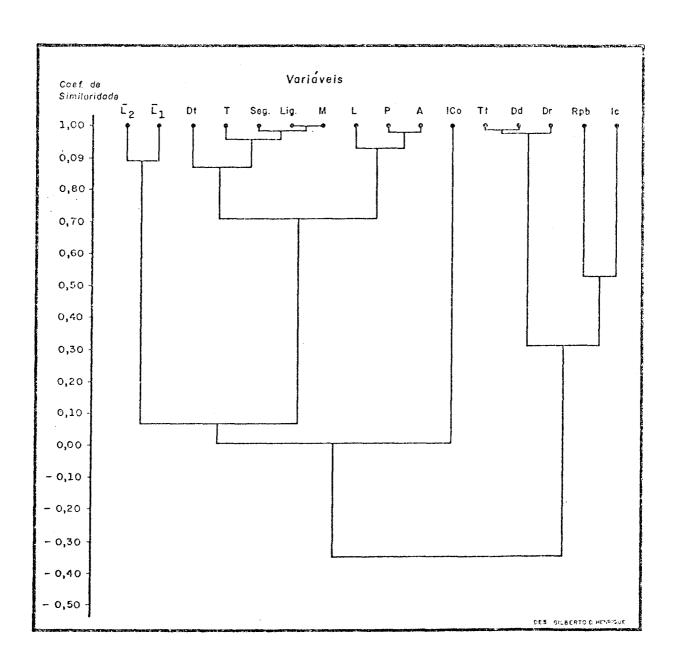


Fig. 4.52 - Dendrograma ilustrativo da inter-relação entre as variáveis levantadas a partir da imagem LANDSAT (1:250.000) obtido por Weighted pair grouped method (W.P.G.M).

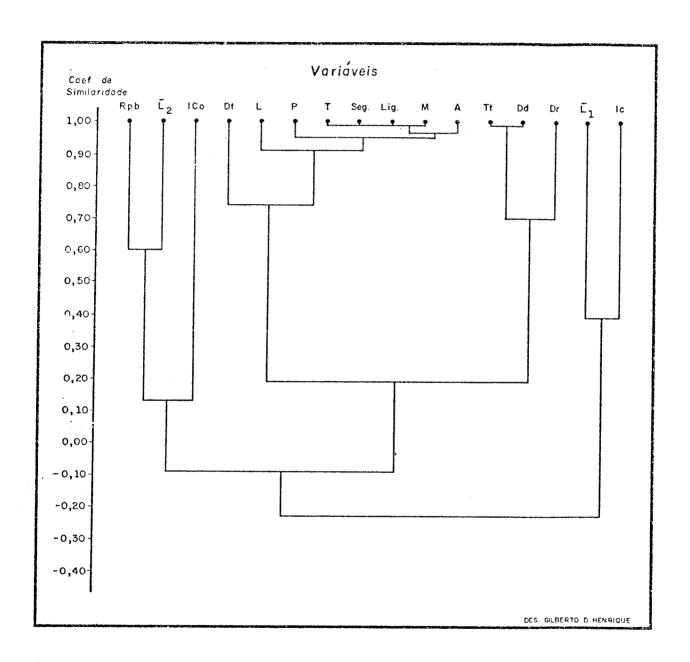


Fig. 4.53 - Dendrograma ilustrativo da inter-relação entre as variáveis levantadas a partir da carta topografica (1:250.000) obtido por Weighted pair grouped method (W.P.G.M).

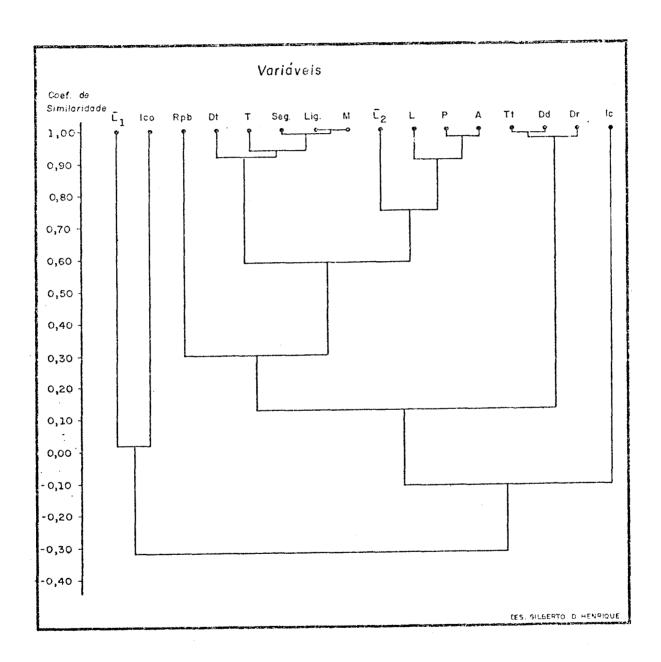


Fig. 4.54 - Dendrograma ilustrativo da inter-relação entre as variáveis levantadas a partir da carta topográfica (1:50.000) obtido por Weighted pair grouped method (W.P.G.M).

Com relação a formação de duplas de variaveis, observa--se que na imagem LANDSAT houve o aparecimento de cinco duplas, enquan to nos outros documentos apareceram apenas quatro duplas em cada um.

Observa-se que as três duplas (Lig-M, P-A, Tt-Dd) apare cem tanto na imagem LANDSAT com na carta topográfica na escala de 1:50.000, com coeficientes de similaridade bem elevados, apresentando valores acima do nível do 0,95. A única dupla que aparece em comum nos três documentos é a Tt-Dd que apresenta sempre valores altos, bem pró ximos da unidade, o que comprova que essas variáveis estão altamente relacionadas entre si.

Chama-se também a atenção para as variaveis T-Seg-L - M, que apresentam o mesmo coeficiente de similaridade na carta topogrāf $\underline{i}$  ca na escala de 1:250.000, que  $\bar{e}$  igual a 0,99, o que indica alta corr $\underline{e}$  lação entre essas variaveis.

Num outro nivel de agrupamento, as semelhanças entre ima gem LANDSAT e carta topográfica na escala de 1:50.00 continuam mostran do os mesmos agrupamentos: Seg.-Lig-M, L-P-A, Dd-Tt-Dr, todos com coe ficientes de similaridade acima de 0,85.

Na documentação cartográfica na escala de 1:250.000, o agrupamento Tt-Dd-Dr também se assemelha aos anteriores, mostrando que essas variáveis estão altamente correlacionadas quando medidas em qual quer um dos documentos utilizados.

No nível seguinte e nos demais, as semelhanças entre a imagem LANDSAT e a carta topográfica na escala de 1:50.000 continuam variando, mas a partir de nível de similaridade igual a 0,50 implica numa perda de detalhe muito grande, não havendo mais necessidade de con siderar a relação entre as variáveis.

Resumindo-se as considerações, pode-se destacar um fato interessante, pois o agrupamento veio comprovar o que se vem discutin do e analisando durante o transcorrer do trabalho, em termos de diferença de documentação utilizada para esse tipo de estudo, pois os altos coeficientes de similaridade entre as variaveis aparecem tanto na ima gem LANDSAT quando na carta topográfica na escala de 1:50.000, o que mostra que esses dois documentos dão resultados praticamente semelhantes. Vê-se também que o agrupamento das variáveis foi coerente com o analisado durante a pesquisa, pois, como era de se esperar, uniu sempre as variáveis que eram bastante relacionadas entre si.

Finalmente, observa-se que os agrupamentos das variaveis na imagem LANDSAT e nas cartas topográficas nas escalas de 1:50.000 são muito semelhantes, tanto nos valores de similaridade obtidos quanto na formação dos grupos de variaveis, o que indica que a imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 é um documento que pode perfeitamente ser utiliza da para o estudo de levantamento e análise quantitativas de bacias hi drográficas, pois dã os mesmos valores das cartas topográficas na escala de 1:50.000, que é considerada uma boa documentação para esse tipo de estudo.

## CAPITULO 5

### CONSIDERAÇÕES FINAIS

O objetivo principal desta pesquisa foi comparar as informações levantadas na imagem orbital do satélite LANDSAT na escala de 1:250.000 com cartas topográficas da mesma area, na mesma escala e com cartas em escala maior, como é o caso das cartas topográficas na escala de 1:50.000 para o levantamento de dados relativos aos aspectos morfométricos e topológicos de bacias hidrográficas.

Com essa pesquisa examinou-se a potencialidade da imagem LANDSAT para possíveis aplicações em geociências principalmente no que diz respeito ao mapeamento de bacias hidrográficas e as medidas quantitativas feitas nessas bacias.

Apos o levantamento e a análise dos dados, puderam-se constatar alguns fatos interessantes:

- a) A imagem orbital do satélite LANDSAT permite obter de uma ma neira simples e imediata, e com boa precisão geodésica, a repre sentação visual e planimétrica da rede hidrográfica de uma de terminada área. Padrões diferentes de drenagem, em áreas adja centes, podem ser analisados e individualizados, mostrando cla ramente a existência de variações geológicas regionais.
- b) A imagem LANDSAT na escala de 1:250.000 deu informações visuais (maior detalhe da rede hidrográfica) e quantitativas sobre as redes de drenagem com maior precisão e fidelidade do que as car tas topográficas na mesma escala. Verificou-se que a documenta ção cartográfica na escala de 1:250.00 e muito pobre em infor mações sobre redes hidrográficas, quando comparada com a ima gem LANDSAT.

- c) A imagem LANDSAT, para o maior número de variaveis analisadas, deu informações equivalente e quase sempre superiores as das cartas topograficas na escala de 1:50.000 que são consideradas cartas de detalhe para estudos de morfometria de bacias hidrograficas. Isso e muito importante pois, como se sabe, na maior parte do território brasileiro não existe cartas topograficas nessa esca la; assim, as imagens orbitais do satelites LANDSAT na escala de 1.250.000 vêm suprir favoravelmente essa lacuna, pois pode-se ter a cobertura total do país, em cada 18 dias e ainda fazer es tudos comparativos para a mesma area (4)
- d) Importância da imagem LANDSAT para as áreas carentes em material cartográfico, para a análise e levantamento das bacias hidrográficas, bem como para o cálculo dos principais indices morfométricos, possibilitando um estudo a priori da região antes de fazer um estudo de detalhe.
- e) As variaveis morfometricas e topologicas obtidas atraves da ima gem LANDSAT foram bastante semelhantes as medidas feitas nas car tas topográficas na escala de 1:50.000, que e considerada uma otima escala para fazer estudos morfometricos.
- f) As variaveis morfometricas e topológicas analisadas podem ser me didas com suficiente precisão na imagem LANDSAT, possibilitando ao pesquisador grande economia de tempo e de custos.
- g) Apesar de a imagem LANDSAT ser um produto de um sensor altamente sofisticado a fazer parte de uma área de conhecimento ainda pou co divulgada entre os geografos, que é o Sensoriamento Remoto, as

<sup>(4)</sup> É importante ressaltar que o INPE já possui pelo menos cinco cober turas completas do país sem problemas com nuvens; em áreas favora veis podem-se ter até 20 passagens com 0% de nuvens.

medidas quantitativas das bacias hidrogrāficas podem ser feitas atravēs de metodos convencionais, isto ē, com instrumentos sim ples de medição tais como regua, planimetro, curvimetro, etc.

- h) Calculos de area e perimetro e medidas de comprimento são de modo geral, obtidas com rapidez e precisão, dando resultados seme lhantes aos levantamentos nas cartas topográficas na escala de 1:50.000.
- i) A imagem LANDSAT também permitiu levantar o número de canais, o comprimento dos canais, a frequência dos rios etc., com maior detalhe do que as cartas topográficas na escala de 1:50.000.
- j) O levantamento da rede hidrográfica na imagen LANDSAT encerra um pouco de subjetividade mas o que vai influir muito é a capacida de e o conhecimento do pesquisador na hora de fazer a restituição, pois já existe um metodologia de levantamento de redes hidrográficas a partir de imagens LANDSAT.
- k) As observações efetuadas durante o trabalho propiciam algumas considerações rapidas e sucintas sobre o relacionamento das ba cias hidrograficas com a area em questão.

De modo geral, todas as bacias hidrográficas analisadas estão muito bem estruturadas e adaptadas as suas condições ambientais. Os gráficos representativos das Leis do Número dos Canais e do comprimen to dos Canais, calculados através dos três tipos de documentação analisada, satisfizeram quase que perfeitamente as condições da progressão linear, preconizadas pela lei hortoniana, mostrando que as bacias hidrográficas se encontram estruturadas.

A geologia não exerce nenhum controle sobre a rede hidro grāfica. Verifica-se apenas que o Litofácie São José do Rio Preto  $(B_2)$ , aliado à topografia (relevo mais movimentado), tem maior expressão geo morfológica local. Assim vê-se que as bacias que se localizam nessa area

apresentam maiores indices de Dr, Dde Tte esses indices também estão in timamente relacionados entre si.

Quanto à forma das bacias, predomina a alongada, com maior alargamento nas cabeceiras e estreitamento em direção ao baixo curso do rio principal. Como as bacias e desenvolvem numa área formada predomi nantemente pela Formação Bauru, com ausência de controle geológico, pre sume-se que a tendência é de atingirem um estado de equilibrio, com distribuição igual de energia por toda a bacia, mantendo a sua organização estrutural.

Finalmente pode-se dizer que as restrições, as limitações e as fontes de erro que aparecem podem ser facilmente compensadas e cor rigidas, fazendo com que a imagem orbital do satélite LANDSAT, se tor ne um documento de grande utilidade para o estudo morfométrico e topológico de bacias hidrográficas, superando em muito as cartas topográficas na escala de 1:250.000 e dando informações equivalente, e muitas vezes superiores, as cartas topográficas na escala de 1:50.000, que têm sido o documento mais utilizado neste tipo de pesquisa.

Para complementar essas informações levantadas, sugere-se fazer essa mesma pesquisa em areas com condições naturais completamente diferentes, tais como as areas escarpadas do Planalto Cristalino, e  $\underline{ve}$  rificar o desempenho relativo dos diferentes documentos.

# REFERÊNCIAS BIBLIOGRĀFICAS

- ABREU, A.A. Quantificação e sensoriamento remoto na investigação geo gráfica. *Boletim Paulista de Geografia*, (51):89-93, 1976.
- ALMEIDA, F.F.M. Os fundamentos geológicos. In: AZEVEDO, A. *Brasil, a terra e o homem.* São Paulo, Nacional, 1964. v.l, p. 55-120.
- Planalto Ocidental. In: —— Fundamentos geológicos do relevo paulista. São Paulo, IGEOG-USP, 1974. p. 87-91 (Série Teses e Monografias nº 14).
- AMARAL, G. Padrões fotogeológicos dos litofácies da formação Bauru no Estado de São Paulo, como observados em imagens LANDSAT. In: SIMPO SIO DE GEOLOGIA REGIONAL, 1., São Paulo, 1977. *Atas*. São Paulo, SBG, 1977, p. 439-449.
- ARID, F.M. A formação Bauru na região norte ocidental do Estado de São Paulo. Tese de Doutoramento. São José do Rio Preto, F.F.C.L., 1967, p. 126.
- BOESCH, H. Ein Schema geographischer Arbeitsmethoden. *Geografie Helvetica*, 25(3):105-108, 1970.
- BOWDEN, K.L.; WALLIS, J.R. Effect of stream-ordering techique on drainage composition. *Geological Society America Bulletin*, 75(8): 767-774, 1964.
- CESAR, A.L. Estudo de bacias hidrográficas através de parâmetros mor fométricos de análise areal. Tese de Mestrado. São Paulo, USP, 1977.
- CHORLEY, R.J. The drainage basin as the fundamental geomorfic unit. In: CHORLEY, R.J., ed. *Water*, *Earth and Man*. London, Methuen, 1969, p. 77-99.
- CHRISTOFOLETTI, A. Analise hipsometrica de bacias de drenagens. Noti cia Geomorfológica, 10(19):68-75, 1970a.
- A analise da densidade de drenagem e suas implicações geomorfo logicas. *Geografia*, 4(8):23-42, 1979.

- CHRISTOFOLETTI, A. A análise morfométrica de bacias hidrográficas. *Noticia Geomorfológica*, 9(18):35-64, 1969.
- Análise morfométrica de bacias hidrográficas do Planalto de Po ços de Caldas. Tese de Livre Docência. Rio Claro, F.F.C.L., 1970b.
- Anālise topologica de redes fluviais. Boletim de Geografia Teorética, 3(6):5-29, 1973a.
- ——— Densidade de rios e segmentos. *Noticia Geomorfológica*, 18(35): 124-128, 1978.
- A relação do equivalente vectorial aplicada no Planalto de Poços de Caldas (MG), Brasil. *Noticia Geomorfológica*, 11(22):9-19, 1971a.
- ---- As teorias geomorfológicas. *Noticia Geomorfológica*, 13(25):3 -42, 1973b.
- e a Aerofotogramétrica (1:250.000) para a análise de redes de drena gem. *Noticia Geomorfológica*, 15(30):55-64, 1975b.
- CHRISTOFOLETTI, A.; PEREZ FILHO, A. Estudo sobre a forma de bacias hi drográficas. Boletim de Geografia Teorética, 5(9,10):83-92, 1975a.
- COMISSÃO DE SOLOS DO CONSELHO NACIONAL DE ESTUDOS E PESQUISAS AGROPE CUÁRIAS. Levantamento de reconhecimento dos solos do Estado de São Paulo. Boletim do Serviço Nacional de Pesquisas Agronômicas, nº 12, 1960, p. 634.
- FRANÇA, G.V. Interpretação fotográfica de bacias e de redes de drena gem aplicada a solos da região de Piracicaba. Tese de Doutoramento. Piracicaba, ESALQ, 1968.
- FREITAS, R.O. Sedimentação, estratigrafia e tectônica da Série Bauru. Boletim da Faculdade de Filosofia Ciências e Letras da Universidade de São Paulo, 194, Geologia nº 14, 1955. p. 185.
- GANDOLFI, N. Bacia de Mogi-Guaçu: morfometria da drenagem, sedimento logia e investigações físico-químicas. Tese de Doutoramento. São Carlos. Escola de Engenharia de São Paulo, USP, 1968, 123 p.

- GARDINER, V. Drainage basin morphometry. *Technical Bulletins of the British Geomorphological Research Group*, no 14, Published for the British Geomorphological Research Group by Geo abstracts Ltd., University of East Anglia, Norwich, NOR 88C, 1974, 48 p.
- GARDINER, V.; PARK, C.C. Drainage basin morphometry: review and assessement. *Progress in Physical Geography*, 2(1):1-35, 1978.
- HAGGETT, P.; CHORLEY, R.J. Network analysis in Geography. Londres, Edward Arnold, 1969, 348 p.
- HORTON, R.E. Erosional development of streams and their drainage basis: hydrophysical approach to quantitative morphology.

  Geological Society America Bulletin, 56(3):275-370, 1945.
- MACHADO, L.M.C. Ph. A estruturação Hortoniana de bacias hidrográficas do Planalto Paulistano e das escarpas da Serra do Mar. Tese de Mestrado, São Paulo, USP, 1979, 215 p.
- McCOY, R.M. Automatic measurement of drainage networks. Institute of Eletrical and Eletronic Engineering. *Transactions in Geoscience Eletronics*. <u>GE 8(3):178-183</u>, July, 1970.
- ——— Drainage networks with K-Band radar imagery. *Geographical Review*, 59(4):493-512, 1969.
- ---- Rapid measurements of drainage density. Bulletin of the Geological Society of America, 82:757-762, 1971.
- MELTON, M.A. An analysis of the relations among elements of climate, surface properties and geomorphology. New York, Department of Geology, Columbia University, 1957, 102 p. (Technical Report no. 11).
- representation in a E-4 phase space. *Journal of Geology*, <u>66</u>(1): 35-54, 1958.
- MILLER, V.C. A quantitative geomorphic study of drainage basin characteristic in the Clench Mountain area, Virginia and Tennesse. New York, Department of Geology, Columbia University, 1953. (Technical Report no. 3).

- MONTEIRO, C.A.F. A dinâmica climática e as chuvas no Estado de São Paulo; estudo sob a forma de Atlas. São Paulo, IG-USP, 1973.
- MORAES, E.M.L. Contribuição ao conhecimento geomorfológico da chapa da das Mangabeiras e região adjacente, através de imagens ERTS-1. São José dos Campos, INPE, jan. 1975. (INPE-591-RI/280).
- MORISAWA, M.E. Accuracy of determination of stream lengths from topographic maps. *America Geophysical Union Transactions*, (38): 86-88, 1957.
- ---- Streams: their dynamics and morphology. New York, McGraw Hill, 1968.
- PARRY, J.T.; TURNER, H. Infrared photos for drainage analysis. *Photogrammetric Engineering*, <u>37</u>(10): 1031-1038, 1971.
- PEREZ FILHO, A. Análise estrutural da bacia do São José dos Dourados (SP). Tese de Mestrado. São Paulo, USP, 1977.
- SANTOS, A.P.; MORAES NOVO, E.M.L. Uso de dados LANDSAT-1 na implanta ção, controle e acompanhamento de projetos agropecuários no su doeste da Amazônia Legal. São José dos Campos, INPE, junho 1977. (INPE-1044-TPT/056).
- SCHEIDEGGER, A.E. *Theoretical Geomorphology*. Berlim, Springer Verlag, 1970. 435 p.
- SCHUMM, S.A. Evolution of drainage system and slops in bad lands at Perth Amboy, New Jersey. *Bulletin Geological Society of America*, 67:597-656, 1956.
- SHREVE, R.L. Infinite topologically random channel networks. *Journal* of Geology, 75(2):178-186, 1967.
- SHREVE, R.L. Statistical law of stream numbers. *Journal of Geology*, 74(1):17-37, 1966.
- SMART, J.S. Topological properties of channel networks. *Geological* Society of America Bulletin, 80(9):1757-1774, 1969.

- SMITH, K.G. Standart for grading texture of erosional topography. *American Journal of Science*, 248:655-668, 1950.
- SOKAL, R.; SNEAT, P.H. Principles of numerical taxonomy. San Francisco, Freeman, 1963. 359 p.
- STRAHLER, A.N. Hypsometric (area-altitude) analysis of erosional topography. *Bulletin Geological Society of America*, 63(10):1117-1142, 1952.
- ——— Quantitative analysis of watershed geomorphology. *America Geophysical Union Transaction*, 38:913-920, 1957.
- --- Physical geography. 2ª ed. New York, John Wiley, 1960, 534 p.
- —— Quantitative geomorphology of drainage basins and channel network. In: —— Handbook of applied hydrology. New York, McGraw Hill, 1964, p. 4-39.
- SUGUIO, K. Formação Bauru calcários e sedimentos detriticos associados. Tese de Livre Docência. São Paulo, USP, 1973, 236 p.
- SUGUIO, K.; FÜLFARO, U.J.; AMARAL, G.; GUIDORZI, L.A. Comportamentos estratigráficos e estrutural da Formação Bauru nas regiões Administrativas 7 (Bauru), 8 (São José dos Rio Preto) e 9 (Araçatuba), no Estado de São Paulo. In: SIMPÓSIO DE GEOLOGIA REGIONAL, 1., São Paulo, 1977. Atas. São Paulo, S.B.G., 1977, p. 231-248.
- TOLENTINO, M.; GANDOLFI, N.; PARAGUASSŪ, A.B. Estudo morfométrico das bacias hidrográficas do Planalto de São Carlos. *Revista Brasileira de Geografia*, 4(30):42-50, 1968.
- VALERIO FILHO, M.; HIGA, N.T.; CARVALHO, V.C. Avaliação das imagens orbitais (LANDSAT 1), como base para levantamento de solos. Tese de Mestrado em Sensoriamento Remoto. São José dos Campos, INPE, 1976. (INPE-912-TPT/030).
- WARNER, C.; SMART, J.S. Some new methods of topologic classification of channel networks. *Geographical Analysis*, 5(4):271-295, 1973.

- WERRITTY, A. Accuracy of a stream link lengths derived from maps.

  Water Resources Research, 18:1255-1271, 1972a.
- The topology of stream networks. In: CHORLEY, R.J. ed. Spatial analysis in geomorphology. Londres, Methuen, 1972b, p. 167-196.

## APÊNDICE A

### BIBLIOGRAFIA COMPLEMENTAR

- AB' SABER, A.N. A Geomorfologia do Estado de São Paulo. In: CONSELHO NACIONAL DE GEOGRAFIA. Aspectos geográficos da Terra Bandeirante. Rio de Janeiro, 1964. p. 1-97.
- ——— A Terra Paulista. Boletim Paulista de Geografia, (23):5-28, 1956.
- CHORLEY, R.J. Illustrating the laws of morphometry. *Geological Magazine*, 94:140-150, 1957.
- CHRISTOFOLETTI, A. Correlação de variáveis para o estudo comparativo de bacias hidrográficas. *Boletim Geográfico*, 30(224):101-106, 1971.
- O parâmetro K em bacias hidrográficas brasileiras. Rio Claro, UNESP, Inédito.
- CHRISTOFOLETTI, A.; ARANA, J. Estruturação de redes hidrográficas lo calizadas na região Norte Ocidental do Estado de São Paulo. Bole tim Paulista de Geografia, (52):5-27, 1976.
- COATES, D.R. Quantitative geomorphology of small drainage basins of Southern Indiana. New York, Department of Geology, Columbia University, 1958, 67 p. (Technical Report no 10).
- COLE, J.P. Geografia Quantitativa. Rio de Janeiro, IBGE, 1972.
- DOORNKAMP, J.C.; KING, C.A.M. Numerical analysis in geomorphology: an introduction. England, Edward Arnold, 1971, 372 p.
- GANDOLFI, N. Análise morfométrica de drenagem da bacia do rio Moji-Guaçu. *Notícia Geomorfológica*, 11(21):21-40, 1971.
- GREGORY, K.J.; WALLING, D.E. Drainage basin: form and process. London, Edward Arnold, 1973.

- HOEL, P.G. *Estatistica Elementar*. 4 ed. Rio de Janeiro, Fundo de Cultura, 1972.
- HOWARD, A.D. Equilíbrio e dinâmica dos sistemas gemorfológicos. No ticia Geomerfológica, (26):3-20, 1973.
- JARVIS, R.S. Drainage network analysis. Progress in Physical Geography, 1(2):271-295, 1977.
- KOFFLER, N.F. Utilização de imagens aerofotogramétricas e orbitais no estudo do padrão de drenagem em solos originados do arenito Bauru. Tese de Mestrado. São José dos Campos, INPE, 1976. (INPE-898-TPT/029).
- LEOPOLD, L.B.; WOLMAN, M.G.; MILLER, J.P. Fluvial process in Geomorphology. San Francisco, W.H. Freeman, 1964.
- MORISAWA, M.E. Quantitative geomorphology of some watersheds in Appalachian Plateau. *Geological Society of America Bulletin*, 72(9):1025-1046, 1962.
- PARKS, J.M. Cluster analysis applied to multivariate geologic problems. *Journal of Geology*, (5):703-715, 1966.
- SCHEIDEGGER, A.E. Horton's law of stream number. Water Resources Research, 4(3):655-658, 1968.
- Horton's law of stream lenghts and drainage areas. Water Resources Research, 4(5):1015-1021, 1968.
- SECRETARIA DE OBRAS E DO MEIO AMBIENTE. Estudo de águas subterrâneas Região Administrativa 7 (Bauru), 8 (São José do Rio Preto) e 9 (Araçatuba). Governo do Estado de São Paulo, v.1, 1976, p. 82. (Resumo).
- SMART, J.S. The analysis of drainage network compostion. *Earth Surface Processes*, 3(2):129-170, 1978.
- The relation between mainstream length and area in drainage basins. Water Resources Research, 3(4):963-974, 1967.