

Instituto de Geociências - Unicamp Campinas - SP 28 de Junho à 02 de Julho de 2017

# BACIA HIDROGRÁFICA DO RIO NATUBA – PE: UMA ANÁLISE ATRAVÉS DE PARÂMETROS MORFOMÉTRICOS

Cristiane Barbosa Da Silva <sup>(a)</sup>, Maria Do Socorro Bezerra De Araújo <sup>(b)</sup>, José Coelho De Araújo Filho <sup>(c)</sup>, Sheila Maria Bretas Bittar <sup>(d)</sup>

# **EIXO:** BACIAS HIDROGRÁFICAS E RECURSOS HÍDRICOS: ANÁLISE, PLANEJAMENTO E GESTÃO

#### Resumo

A partir do conhecimento morfométrico de uma bacia pode-se planejar melhor os diferentes usos das terras. O objetivo do presente trabalho é a caracterização morfométrica da bacia hidrográfica do rio Natuba - PE, visando identificar atributos auxiliares para a tomada de decisão no manejo da referida bacia. Foram analisados os parâmetros morfométricos de padrão e forma de bacia hidrográfica. Os resultados apresentam os canais classificados até a quarta ordem. As densidades de drenagem e hidrográfica evidenciam a influência do forte controle estrutural e do relevo movimento. A bacia apresente histórico de cheias no período chuvoso. Porém, os dados de coeficiente de compacidade e índice de circularidade não corroboraram os dados históricos de cheias. Esta contradição pode estar associada à combinação da forma alongada da bacia e por está inserida numa zona de cisalhamento. Os parâmetros morfométricos apontam para o controle geológico - estrutural em que a bacia está inserida.

Palavras chave: diagnóstico de enchentes; hierarquia fluvial; declividade; análise de formas.

## 1. Introdução

As bacias hidrográficas constituem meios eficazes para direcionar as políticas de planejamento ambiental por apresentarem características peculiares dos aspectos naturais. Desta forma, a partir do conhecimento morfométrico das bacias podem-se planejar melhor os diferentes usos das terras.

Por ser um sistema aberto, a bacia hidrográfica apresenta uma contínua flutuação no seu estado de equilíbrio. A perda ou adição de energia permanece num delicado balanço. Por isso, a área tem influência na quantidade de água produzida como deflúvio. Por outro lado, o relevo e a forma da bacia atuam sobre a taxa de sedimentação e na quantidade de água produzida pela bacia (TONELLO et al, 2006; LIMA, 2008).

O padrão de drenagem atua na disponibilidade de sedimentos e na taxa de formação do deflúvio. Aquele é controlado ou sofre influência da estrutura geológica da bacia (TONELLO et al, 2006). A rede hidrográfica, em geral, reflete a estrutura geológica (tectônica e litológica), o clima, a evolução

<sup>&</sup>lt;sup>(a)</sup> Departamento de Ciências Geográficas/ Universidade Federal de Pernambuco, Email: cristianebarbosa2@yahoo.com.br

<sup>(</sup>b) Departamento de Ciências Geográficas/ Universidade Federal de Pernambuco, Email:socorro@ufpe.br

<sup>(</sup>c) Embrapa Solos/ UEP – Recife, Email: coelhoembrapa@gmail.com

<sup>(</sup>d) Departamento de Agronomia/Universidade Federal Rural de Pernambuco, Email: sheila.schulze@ufrpe.br

# XVII Simpósio Brasileiro OS DESAFIOS DA GEOGRAFIA FÍSICA NA FRONTEIRA DO CONHECIMENTO



Instituto de Geociências - Unicamp Campinas - SP 28 de Junho à 02 de Julho de 2017

morfogenética regional e as intervenções antrópicas. Entretanto, o uso da terra é a principal atividade humana que afeta a hidrografia de uma bacia (SNADDON et. al. 1998; LATRUBESSE et al., 2005; LIMA, 2008).

A Densidade de Drenagem (Dd) possui relação direta com a pluviosidade e indireta com a estrutura geológica. Deste modo, ao analisar a Dd é necessário comparar com dados de precipitação e estrutura geológica para identificar qual é o parâmetro que sobressai no comando da Dd. Por isso, numa bacia com valor elevado de pluviosidade espera-se encontrar também um valor alto de Dd. No entanto, se a bacia hidrográfica estudada possuir rochas permeáveis, mesmo com altos índices pluviométricos, o controle geológico – estrutural sobressai favorecendo uma baixa Dd (LIMA, 2008).

De acordo com Queiroz & Sales (2009), o coeficiente de compacidade (Kc) relaciona a forma da bacia com um círculo. Constitui a relação entre o perímetro da bacia e a circunferência de um círculo de área igual à da bacia. Seu valor está relacionado à forma, independentemente do tamanho da bacia. Considerando o círculo uma superfície regular, as bacias hidrográficas tendem a apresentar superfícies irregulares. Logo, quanto mais distanciar a forma da bacia à de um círculo, maior será o seu coeficiente de compacidade (kc). Portanto, a susceptibilidade de uma bacia a enchentes será maior se o seu valor do Kc estiver mais próximo de 1 (valor de Kc para um círculo).

Portanto, o estudo morfométrico constitui um meio eficaz de análise das condições hidrológicas que, associado a outros elementos de sua estrutura, permitem a compreensão das dinâmicas naturais e evolução dos fenômenos decorrentes das intervenções antrópicas (QUEIROZ & SALES, 2009). Qualquer mudança que venha ocorrer num determinado ponto da bacia, produz um ajustamento do sistema de canais-vertentes dentro desta.

A bacia hidrográfica do rio Natuba foi submetida a diversos sistemas de manejo (monocultivo, policultura e produção de hortaliças em sistema convencional e produção de hortaliças no sistema orgânico). Inicialmente foi utilizada com o cultivo de cana-de-açúcar. Nas últimas décadas foi dividida em lotes para implementação de uma agricultura familiar dedicada ao cultivo de hortaliças, raízes, frutas, entre outras, para atender uma demanda do Centro de Abastecimento e Logística de Pernambuco – CEASA/PE (SILVA, 2006).

A referida bacia possui importância estratégica para o desenvolvimento econômico e sustentável da região. Do ponto de vista econômico fornece hortaliças para a Região Metropolitana do Recife – RMR, facilita a geração de trabalho e renda para pequenos produtores rurais da Zona da Mata Pernambucana. Por outro lado, o desenvolvimento sustentável foi comprometido porque a introdução das atividades agrícolas não foi precedida de estudos sistêmicos. Visando contornar esta situação diversos autores têm



Instituto de Geociências - Unicamp Campinas - SP 28 de Junho à 02 de Julho de 2017

feito estudos para explicar a dinâmica natural, os processos de degradação e a produtividade da bacia (SILVA, 2006; SOUZA, 2009; BARBOSA NETO, 2011; MIRANDA, 2011; SILVA et al., 2012; ARAÚJO FILHO et al., 2013).

Desta forma, objetivo do presente trabalho é a caracterização morfométrica da bacia hidrográfica do rio Natuba, situada na Zona da Mata de Pernambuco, visando identificar atributos auxiliares para a tomada de decisão no manejo da referida bacia.

#### 2. Material e métodos

A área de estudo corresponde à bacia hidrográfica do rio Natuba localizada na Zona da Mata Centro de Pernambuco, no contexto dos municípios de Vitória de Santo Antão e Pombos, com uma superfície de 38,79 km², o que corresponde a 8,23% da área da bacia do Tapacurá (Figura 1).

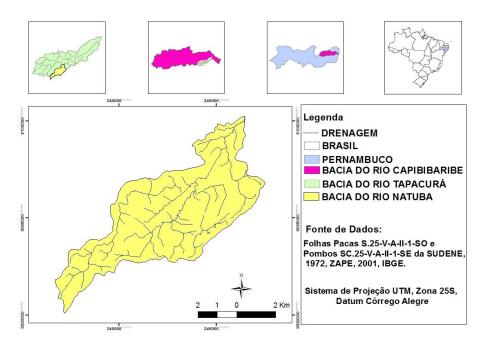


Figura 1 - Mapa de localização espacial da bacia hidrográfica do rio Natuba - PE. Fonte: Silva (2011).

A análise feita na bacia segue parâmetros morfométricos preconizados por autores como Horton (1945), Miller (1953), Schumm (1956), Strahler (1952, 1957 e 1958), Wisler & Brater (1964), Christofoletti (1980), entre outros.



Instituto de Geociências - Unicamp Campinas - SP 28 de Junho à 02 de Julho de 2017

A avaliação da hierarquia fluvial foi baseada na proposta de Strahler (1957), na qual os canais sem tributários são denominados de primeira ordem e na confluência de dois canais de primeira ordem formam-se os segmentos de segunda ordem. Da confluência de dois canais de segunda ordem surgem os de terceira ordem que podem receber tributários das ordens inferiores (primeira e segunda) e assim sucessivamente.

As informações da malha de drenagem foram obtidas a partir dos mapas planialtimétricos correspondentes às folhas Pacas S.25-V-A-II-1-SO e Pombos SC.25-V-A-II-1-SE da Superintendência de Desenvolvimento do Nordeste - SUDENE (1972). As informações foram extraídas por meio da ferramenta Sketch Tools do programa ArcGIS 9.3 (do SERGEO-UFPE).

Os dados de precipitação foram obtidos junto ao Laboratório de Meteorologia de Pernambuco-LAMEPE (2011) e analisados para identificar o período com maiores índices pluviométricos na bacia. Estes dados forão confrontados com o resultado da Dd conforme Lima (2008).

O comprimento dos canais de drenagem foi obtido a partir da ferramenta MENSURE na barra de ferramentas tools do programa ArcGIS 9.3. Seguiu-se a proposta de Horton (1945) para determinação do comprimento médio dos canais em cada ordem, onde o valor encontrado é resultado da divisão entre o comprimento dos canais em cada ordem dividido pelo número de canais de cada ordem. O quadro I apresenta de forma sucinta os parâmetros analisados e seus respectivos significados na interpretação da área avaliada.

Quadro I - Parâmetros morfométricos analisados na bacia hidrográfica do Rio Natuba - PE

PADRÃO E FORMA DA BACIA				
Parâmetro	Fórmula	Descrição	Significado	
Densidade de	$\mathbf{Dd} = \frac{\mathbf{L}t}{\mathbf{L}t}$	Lt= comprimento	Os valores elevados indicam áreas	
Drenagem (Dd)	A = A	total dos canais.	de pouca infiltração e melhor	
		A= área da bacia	esculturação dos canais	
			(HORTON, 1945)	
Densidade	$Dh = \frac{Nt}{r}$	$Nt = N^{o}$ total de	Indica a capacidade em gerar novos	
Hidrográfica (Dh)	DII – A	canais	cursos de água (HORTON, 1945;	
		A= área da bacia	CHRISTOFOLETTI, 1969).	
Coeficiente de	$Kc = 0.28 \frac{P}{\sqrt{A}}$	P= Perímetro da	Relaciona a bacia a uma forma	
Compacidade (Kc)	$\mathbf{K} = 0,20 \sqrt{\mathbf{A}}$	área	circular. Valores próximos da	
		A= área da bacia	unidade 1,0 a bacia tende a ser	
			circular.	
Coeficiente de		Dd = Densidade de	Indica a área mínima necessária	
Manutenção (Cm)	$Cm = \frac{1}{Dd} \cdot 100$	drenagem.	para existir um metro de canal de	
	Dd 100		escoamento = a capacidade de	
			manter cursos perenes (SCHUMM,	
			1956).	
Índice de		Lv= comprimento	Indica a tendência do canal	
Sinuosidade (Is)		verdadeiro do canal	principal em ser retilíneo < 1,0 e/ou	

# XVII Simpósio Brasileiro de Geografia Física Aplicada I Congresso Nacional de Geografia Física

# OS DESAFIOS DA GEOGRAFIA FÍSICA NA FRONTEIRA DO CONHECIMENTO

Instituto de Geociências - Unicamp Campinas - SP 28 de Junho à 02 de Julho de 2017

		20 de julillo a 02 de j	5 Mary 2011 199 Mary 200 SW 5 Mary 2011 199 199 199 199 199 199 199 199 199
	Is -Lv	principal.	tortuoso >2,0, transicionais 1< >1,9.
	Is $=\frac{Lv}{Lr}$	Lr = comprimento	Constitui o fator controlador da
		em linha reta do	velocidade de escoamento das
		canal principal	águas.
		canai principai	(FREITAS, 1952).
			(I'KEITAS, 1932).
Extensão do		Dd= Densidade de	Dannasanta a distância média
			Representa a distância média
Percurso	$Eps = \frac{1}{2Dd}$	drenagem.	Percorrida pelas águas pluviais
Superficial (Eps)	- 2Dd		(HORTON, 1945).
		rísticas do Relevo	
Parâmetro	Fórmula	Descrição	Significado
Relação de Relevo	$Rr = \frac{\Delta a}{L}$	Δa= amplitude	Estabelece a relação entre a
(Rr)	KI – L	altimétrica;	diferença de altitudes máxima e
, ,		L= comprimento do	mínima da bacia e o comprimento
		canal principal	total do canal principal
		cunui principui	(SHUMM, 1956)
Índice de	Ic= 12,57 x A/ p <sup>2</sup>	Ic = Índice de	Relaciona a forma da bacia a
Circularidade (Ic)	10- 12,0 / A 11/ P	Circularidade	forma de um círculo, quanto mais
Circularidade (1e)		Circularidade	próximo de 1 maior a
		A = área da bacia	possibilidade de cheias
		P = perímetro	momentâneas, e diminui à medida
			que a forma torna-se alongada
			(TEODORO et al, 2007)
Fator topográfico	Ft= DhxIcxRr	Dh+= Densidade	Sofre influencias dos processos de
(Ft)		hidrográfica;	inundação (MORISAWA, 1962)
		Ic=Índice de	
		circularidade;	
		Rr+= Relação de	
		relevo	
Textura topográfica	Log Tt= 0,219649+1,115	Dd= Densidade de	Grau de entalhamento e
(Tt)	logDd	drenagem	dissecação do relevo fornece
(11)	logDu	dichagem	indicação do estágio erosivo da
			região (FREITAS, 1952)
Gradiente dos	Alt.max	Alt. Max = Altitude	Indica a declividade dos cursos
	$Gc = \frac{Rc^{2}Rc^{2}}{L}$	máxima	
canais (Gc) (%)	L		d'água (FREITAS, 1952)
		L= comprimento do	
<u> </u>		canal principal	
Índice de	$Ir = Hm \times Dd$	Hm= amplitude	Mostra a relação declividade com
Rugosidade (Ir)		altimétrica máxima da	
		bacia;	quanto maior for o índice implica
			em relevo mais colinoso e
		Dd= Densidade de	dissecado (maiores declividades)
		drenagem	canais mais entalhados

Fonte: Silva (2011).

# 3. Resultado e Discussões

Na hierarquia fluvial obteve-se um total de 75 canais somando um comprimento de 80,90 km de extensão (Tabela I). Desses 75 canais, 54 são de primeira ordem, 15 de segunda ordem, 5 de terceira



Instituto de Geociências - Unicamp Campinas - SP 28 de Junho à 02 de Julho de 2017

ordem e 1 de quarta ordem. A relação número de canais por área da bacia ilustra que para cada km² existe 1,93 canais. Destes, 93,33% possuem menos de 1km de extensão. Este resultado está em consonância com a interpretação de Christofoletti (1980) sobre hierarquia fluvial. Onde para o referido autor quanto maior o número de canais por área menor será o comprimento destes canais. Os canais mais expressivos são, em termos de extensão individual de canal, os de terceira e quarta ordem que correspondem a 6,67% de todos os canais (Figura 2).

Tabela I - Dados Lineares da malha de drenagem na bacia do Rio Natuba - PE

Ordem	N° de Seguimentos	Comprimento Total dos	Comprimento Médio
		canais km	dos canais –Lm km
1ª	55	43,44	0,80
2ª	15	14,35	0, 96
3ª	5	14,90	2,98
4 <sup>a</sup>	1	8,21	8,21
Total	75	80,90	

Fonte: Silva (2011).

Como indicativo de uma boa compreensão do ambiente, o índice de área (Tabela III), associado a outros parâmetros possibilita um manejo mais adequado dos recursos naturais (QUEIROZ & SALES, 2009) identificando a capacidade de suporte destes às atividades desenvolvidas na região. A bacia hidrográfica do rio Natuba apresenta uma área de 38,79 km² e um perímetro de 38,21 km. O comprimento verdadeiro do rio (projeção ortogonal) principal é de 17,40 km, já a distância vetorial (o comprimento em linha reta entre a nascente e a foz) é de 13,30 km.

Instituto de Geociências - Unicamp Campinas - SP 28 de Junho à 02 de Julho de 2017

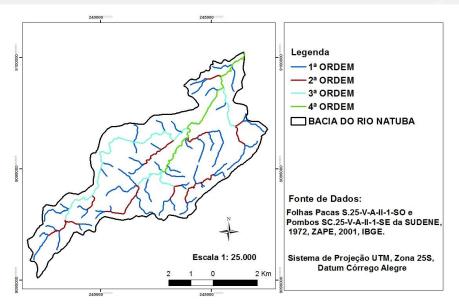


Figura 2 – Mapa da Hierarquia Fluvial da bacia hidrográfica do rio Natuba – PE. Fonte: Silva (2011).

O Coeficiente de Manutenção é de 1,24 m²/m, sendo esta área mínima para manutenção de um metro de canal de escoamento da bacia. A Extensão do Percurso Superficial é de 0,17 (Tabela II). Este valor demonstra que as águas das chuvas percorrem em média até 17 m do interflúvio até o leito do rio mais próximo. Quanto maior for o resultado deste parâmetro, mais predisposta à erosão a bacia poderá está no momento, sendo assim um indicativo de ajustamento às condições naturais. Associando estes parâmetros morfométricos com os dados de declividade da bacia (9,51km² com declividade inferior a 3%; 11,44km² entre 3% e 8%; 9,75km² entre 8% e 20%; 6,37km² entre 20% e 45% e 1,72km² com declividade acima de 45%) observa-se que existe uma alta suscetibilidade aos processos erosivos. Adicionalmente, os resultados do Coeficiente de Manutenção e da Extensão do Percurso Superficial corroboram com parâmetros físicos (densidade e porosidade) analisados por Silva (2011) e os dados de solos levantados por Araújo Filho et al. (2013).

Tabela II - Dados areais da bacia hidrográfica do Rio Natuba - PE

Parâmetros	Resultados
Área (Km²)	38,79 km²
Perímetro (Km)	38,21 Km
Comprimento verdadeiro (km)	17,40 Km
Comprimento vetorial (km)	13,30 Km
Extensão do percurso superficial (m)	0,17 m
Coeficiente de manutenção (m²/m)	1,24 m²/m
Densidade de drenagem (km/km²)	2, 96 Km/Km²
Densidade Hidrográfica (rios/km²)	1,93 rios/Km²

XVII Simpósio Brasileiro de Geografia Física Aplicada I Congresso Nacional de Geografia Física

Instituto de Geociências - Unicamp Campinas - SP 28 de Junho à 02 de Julho de 2017

Fonte: Silva (2011).

Na região da bacia ocorre alta pluviosidade, com média situada na faixa de 1.008mm e 1.395mm, com 70% das chuvas concentradas no período de março a junho, segundo dados do LAMEPE (2011). A Dd 2,96 km/km² indica que a bacia hidrográfica do rio Natuba, seguindo os critérios estabelecidos por Christofoletti (1969), possui baixa densidade de drenagem.

Ao confrontar os dados de pluviosidade e Dd percebe-se que a explicação mais plausível está relacioanda ao forte controle geológico – estrutural (com rochas bastante fraturadas) associado a um relevo plano (24,54%), suave ondulado (29,48%), ondulado (25,14%), forte ondulado (16,41%) e montanhoso (4,43%) e a presença de solos profundos propiciando uma maior infiltração em detrimento do escoamento superficial, conforme Silva (2011).

A densidade hidrográfica foi 1,93 canais/km² (Tabela II). Quando o valor da densidade de drenagem (Dd) é superior ao valor da densidade hidrográfica (Dh), reflete um acentuado controle estrutural, alongando o comprimento dos canais, o que reflete num menor número de canais (QUEIROZ & SALES, 2009). Logo, a bacia hidrográfica do rio Natuba apresenta forte controle estrutural, fato este justificado por encontra-se em uma zona de falhas expressivas que é o Lineamento Pernambuco. O Coeficiente de Compacidade (Kc) para a área estudada é 1,75. Este resultado demonstra que a bacia hidrográfica do rio Natuba apresenta pouca possibilidade de cheias uma vez que seu coeficiente se distancia de 1.

Assim como o Kc, o Índice de circularidade (Ic) relaciona a forma da bacia a de um círculo. O resultado encontrado para este parâmetro foi de 0,33 e, de acordo com Teodoro et al (2007), o valor quando se distancia de 1 demonstra que a área analisada possui forma alongada (com pode ser visto na Figura 3) e apresenta pouca possibilidade de cheias momentâneas.

Esses resultados, de Kc e Ic, podem confundir os planejadores de políticas públicas. Deve-se ter em mente que, em áreas que apresentem controle estrutural forte, representado pela apresentação de canais retilíneos, a velocidade de escoamento do canal pode causar cheias momentâneas. Por isso, na bacia hidrográfica do rio Natuba, no baixo curso poderá ocorrer cheias momentâneas devido à presença de canais retilíneos e a presença da zona de cisalhamento. Foi verificado histórico de cheias na comunidade do assentamento Natuba, próximo a BR 232. Estas cheias foram relatadas pelos agricultores e discutidas pela mídia local (Figura 4).



Instituto de Geociências - Unicamp Campinas - SP 28 de Junho à 02 de Julho de 2017

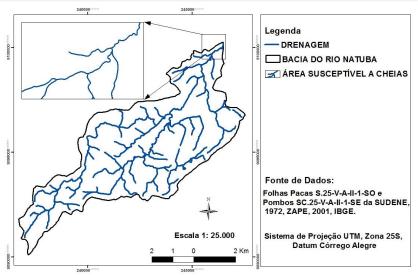


Figura 3 - Mapa da área com maior susceptibilidade a cheias da bacia hidrográfica do rio Natuba – PE. Fonte: Silva (2011).

Para a bacia analisada o índice de sinuosidade (Is) foi de 1,30. Este valor demonstra que o canal da bacia tende a ser transicional (varia entre 1 e 1,9). A sinuosidade dos canais da bacia sofre um forte controle geológico - estrutural (Tabela III).



Figura 4 - Cheia no baixo curso do rio Natuba - PE (próximo a BR 232). Fonte: Nascimento no blog a Voz de Vitória (2009).

Tabela III - Dados topográficos da bacia hidrográfica do Rio Natuba.



Instituto de Geociências - Unicamp Campinas - SP 28 de Junho à 02 de Julho de 2017

Parâmetros	Resultados
Relação de Relevo (Rr)	370/17,39 = 23,10
Textura topográfica (Tt)	Log Tt= 0,219649+1,115 log 80,90 =0,482778
Gradiente dos canais (Gc) (%)	562/17,40 = 32,30%
Índice de Rugosidade (Ir)	402/2,96= 135,81

Fonte: Silva (2011).

O índice de rugosidade encontrado foi de 135,81 este valor indica uma área com topografia colinosa, dissecada e com canais mais entalhados. Estes dados são semelhantes aos encontrados por Castro & Carvalho (2009) estudando a bacia hidrográfica do rio Turvo (GO). Embora, os estudos tenham sido feitos em domínios morfoclimáticos distintos ambos estão em superfícies tropicais estabilizadas.

Adicionalmente na análise do gradiente dos canais de drenagem foi encontrado o valor de 32,30% de declividade do curso principal, entre a nascente e a foz, mais uma evidencia de relevo movimento que favorece o escoamento superficial. Outra característica que corrobora para este escoamento superficial é a forte coesão dos solos indicada no trabalho de Araújo Filho et al. (2013).

#### 4. Conclusões

Os parâmetros morfométricos apontam para o controle geológico - estrutural em que a bacia está inserida. A bacia possui baixa densidade de drenagem por estar em uma área bastante movimentada, com clima tropical que favorece o intemperismo e o desenvolvimento de solos profundos. Sendo que os principais motivos das cheias estão associados à presença de canais retilíneos, as formas do relevo e a coesão dos solos.

Os índices Kc e Ic não explicaram, por si só, a dinâmica de cheias da bacia. Por isso, como estudos futuros, sugere-se aplicar estes mesmos índices no maior número de bacias hidrográficas que já possuam histórico de cheias para corroborar ou negar o resultado encontrado nesta pesquisa.

# 5. Agradecimentos

Ao Conselho Nacional de Desenvolvimento Científico e Tecnológico - CNPq pela bolsa de mestrado concedida à primeira autora do trabalho.

Ao Laboratório de Geoprocessamento e Sensoriamento Remoto -UFPE por permitir o uso do software ArcGIS 9.3 para realização da análise morfométrica deste trabalho.

# 6. Bibliografia



Instituto de Geociências - Unicamp Campinas - SP 28 de Junho à 02 de Julho de 2017

ARAÚJO FILHO, J. C.; BARBOSA NETO, M. V.; SILVA, C. B.; ARAÚJO, M. S. B.; MENEZES, J. B. Levantamento Semidetalhado dos Solos da Bacia Hidrográfica do Rio Natuba, Pernambuco. In: **Revista Brasileira de Geografia Física**, Recife, v. 6, n. 3, p.384-397, 2013.

BARBOSA NETO, M. V. **Zoneamento da aptidão agrícola e uso dos solos da área do médio curso do rio Natuba – PE.** 2011. 135 f. Dissertação (Mestrado em Geografia) - Programa de Pós-Graduação em Geografia, Universidade Federal de Pernambuco, Recife.

CASTRO, S. B.; CARVALHO, T. M. Análise morfométrica e geomorfologia da bacia hidrográfica do rio Turvo - GO, através de técnicas de Sensoriamento Remoto e Geoprocessamento. In.: **Revista Scientia Plena**, Aracaju, v. 5, n. 2, p. 1-7, fev.2009.

CHRISTOFOLETTI, A. Análise morfométrica das bacias hidrográficas. **Notícia Geomorfológica**, Campinas, v. 9, n. 18, p. 36-64, 1969.

\_\_\_\_\_\_. **Geomorfologia.** 2ª ed. São Paulo: Edgar Blücher, 1980, 188p.

FREITAS, R. O. Textura de drenagem e sua aplicação geomorfológica. **Boletim Paulista de Geografia**. São Paulo, n. 11, p. 53-57, 1952.

HORTON, R. E. Erosional development of streams and their drainage basins: Hidrophysical approach to quantitative morphology. **Geological Society of America Bulletin,** Colorado v. 56, n3, p275-370, mar. 1945.

LAMEPE - Laboratório de Meteorologia de Pernambuco. Dados de Precipitação dos municípios de Pombos e Vitória de Santo Antão: Série histórica. Disponível em: http://www.itep.br/LAMEPE.asp Acessado em 20 jan./2011.

LATRUBESSE, E. M.; STEVAUX, J. C.; SINHA, R. Tropical Rivers. In.: **Geomorphology**. Amsterdam, v. 70, n. 3-4, p. p.187 – 206, 2005.

LIMA, W. P. **Princípios de hidrologia florestal para o manejo de bacias hidrográficas**. 2ª ed. Piracicaba: ESALQ, 2008, 253p.

MIRANDA, E. C. SUSTENTABILIDADE DE ÁREAS COM HORTICULTURA NO SISTEMA ORGÂNICO E NO CONVENCIONAL E SEU IMPACTO NAS CONDIÇÕES SOCIO – ECONÔMICAS DA COMUNIDADE DE ASSENTADOS NA BACIA DO RIO NATUBA – PE. 2011. 98 f. Dissertação (Mestrado em Geografia) - Programa de Pós-Graduação em Geografia, Universidade Federal de Pernambuco, Recife.

MILLER, V. C. A Quantitative Geomorphic Study of Drainage basin characteristic in the Clinch Mountain Area. Virginia and Tennessee. **Dept. of Geology Columbia University**, New York, n.3, p. 389 – 402, set. 1953.

MORISAWA, M. E. Quantitative geomorphology of some watersheds in the Appalachian Plateau. **Geological Society of America Bulletin**. Colorado, v. 73, n. 9 p. 1025-1046, set.1962.

QUEIROZ, P. B.; SALES, M.C.L. Caracterização Geoambiental e Morfométrica de um trecho do médio curso da bacia hidrográfica do rio Pacoti. In.: XIII Simpósio Brasileiro de Geografia Física Aplicada, 2009, Viçosa. **Anais do XIII Simpósio Brasileiro de Geografia Física Aplicada**. Viçosa: Universidade Federal de Viçosa, 2009.

SCHUMM, S. A. Evolution of drainage systems and slopes in badlands of Perth Amboy. **Geological Society of America Bulletin.** Colorado, v. 67, n.5, p. 597-646, mai. 1956.

SILVA, C. E. M. USO E OCUPAÇÃO DO SOLO EM ÁREAS DE PRESERVAÇÃO PERMANENTES DA BACIA HIDROGRÁFICA DO NATUBA, AFLUENTE DO TAPACURÁ – PE. 2006. 65 f. Monografia (Graduação em Ciências Biológicas) – Centro de Ciências Biológicas, Universidade Federal de Pernambuco, Recife.

SILVA, C. B. Delimitação das Unidades Geoambientais da Bacia do rio Natuba e estimativa de estoque de carbon no Médio Natuba, Zona da Mata Centro/PE. 2011. 181 f. Dissertação (Mestrado em Geografia) - Programa de Pós-Graduação em Geografia, Universidade Federal de Pernambuco, Recife.

SILVA, C. B.; ARAÚJO, M. S. B.; ARAÚJO FILHO, J. C.; SCHULZE, S. M. B. B. Delimitação de Geoamabientes numa Bacia Hidrográfica na Zona da Mata de Pernambuco. In: Revista Brasileira de Geografia Física, Recife, v. 5, n. 5, p. 1259-1274, 2012.



Instituto de Geociências - Unicamp Campinas - SP 28 de Junho à 02 de Julho de 2017

SOUZA, S. F. AVALIAÇÃO DA SUSCEPTIBILIDADE À EROSÃO DOS SOLOS DA SUB-BACIA DO ALTO NATUBA – PE: AGREGAÇÃO E COBERTURA VEGETAL. 2009. 85 f. Dissertação (Mestrado em Geografia) - Programa de Pós-Graduação em Geografia, Universidade Federal de Pernambuco, Recife.

SNADDON, C. D.; WISHART, M. J.; DAVIES, B. R. Some implications of inter-basin water transfer for river ecosystem functioning and water resources management in Southern Africa. In.: **Aquatic Ecosystem Health and Management**, Philadelphia, v. 1. N. 2, p. 159-182, nov.1998.

STRAHLER, A.N. Hypsometric (area-altitude) analysis and erosional topography. **Geological Society of America Bulletin,** Colorado, v. 63, n.11, p. 1117-1142, nov.1952.

. Quantitative slope analysis. **Geological Society of America Bulletin**, Colorado, v. 67, n.5, p. 571-596, mai. 1956.

\_\_\_\_\_\_. Quantitative Analysis of Watershed Geomorphology. In.: **Transactions, American Geophysical Union**, Washington, v. 38 n. 6, p.913-920, dez.1957.

\_\_\_\_\_\_ . Dimensional analysis applied to fluvial eroded landforms. **Geological Society of America Bulletin**, Colorado, v. 69, n.3, p.279-300, mar. 1958.

SUDENE – Superintendência de Desenvolvimento do Nordeste: Biblioteca Celso Furtado, cartas topográficas – folhas Pacas SC.25-V-A-II-1SE e Vitória de Santo Antão SC.25-V-A-II-1-NE 1:25.000, Recife: SUDENE, 1972.

TEODORO, V. L. I.; TEIXEIRA, D.; COSTA, D. J. L.; FULLER, B. B. O conceito de bacia hidrográfica e a importância da caracterização morfométrica para o entendimento da dinâmica ambiental local. In.: **Revista UNIARA**, Araraquara, v.11, n. 1, p135-157, jan./jun.2007.

TONELLO, K. C.; DIAS, H. C. T.; SOUZA, A. L. RIBEIRO, C. A. A. S.; LEITE, F. P. Morfometria da bacia hidrográfica da Cachoeira das Pombas, Guanhães – MG. In.: **Revista Árvore,** Viçosa, v. 30, n.5, p.849 – 857, set./out. 2006.