Google Earth Pro, Panoramio e Youtube como auxílio ao reconhecimento de knickpoints em afluentes dos rios das Velhas e Paraopeba, em Minas Gerais

Google Earth Pro, Panoramio and YouTube as an aid to recognition of the knickpoints in tributaries of the Velhas and Paraopeba rivers, in Minas Gerais

Renata Jordan Henriques

Mestranda em Geografia e Análise Ambiental na
Universidade Federal de Minas Gerais, Brasil
renatajhques@gmail.com

Roberto Célio Valadão

Professor Titular no Departamento de Geografia da
Universidade Federal de Minas Gerais, Brasil
valadao@ufmg.br

Resumo

Os elementos constituintes da rede hidrográfica que compõem a superfície terrestre são fundamentais na investigação da morfogênese e morfodinâmica das formas de relevo. Nesse contexto se destacam as rupturas de declividade – os *knickpoints* – presentes nos perfis longitudinais dos principais afluentes do trecho centro-sul do divisor hidrográfico entre as bacias dos rios das Velhas e Paraopeba, em Minas Gerais. Na investigação desses *knickpoints*, objeto de análise neste trabalho, foram empregados na identificação da geometria das rupturas por modelos digitais de elevação, imagens orbitais disponibilizadas no *Google Earth Pro*, fotografias arquivadas no *Panoramio* e vídeos compartilhados pela plataforma *Youtube*. Os resultados indicaram rupturas que geram cachoeiras, corredeiras, além de alguns *knickpoints* utilizados para a construção de barragens. Esse conjunto de recursos se revelou eficiente na identificação e caracterização de *knickpoints* em canais fluviais, bem como exerceu papel fundamental no planejamento de trabalhos de campo, conduzidos a posteriori.

Palavras-chave: geomorfologia fluvial, geotecnologias, perfil longitudinal fluvial.

Abstract

The elements of the hydrographic network that make up the terrestrial surface are fundamental in the investigation of the morphogenesis and morphodynamics of the relief forms. In this context, the slope ruptures - the *knickpoints* - present in the longitudinal profiles of the main tributaries of the central-south section of the hydrographic divisor between the Velhas and Paraopeba river basins in Minas Gerais. In the investigation of these *knickpoints*, object of analysis in this work, were used to identify the geometry of the ruptures by digital elevation models, orbital images available in Google Earth Pro, photographs archived in the Panoramio and videos shared by the Youtube platform. The results indicate ruptures that generate waterfalls, stretches of fast flow, and some *knickpoints* used for dam construction. This set of resources proved efficient in the identification and characterization of *knickpoints* in fluvial channels, as well as played a fundamental role in the planning of fieldwork, conducted in the future.

Keywords: fluvial geomorphology, geotechnologies, longitudinal river profile.

1. INTRODUÇÃO

A investigação da rede hidrográfica que compõe e modela a superfície terrestre desempenha papel fundamental na compreensão da morfogênese e morfodinâmica das formas de relevo. Vários são os indicadores utilizados para se investigar o comportamento hidrológico de um dado curso fluvial, os quais se processam em múltiplas escalas espaço-temporais, tais como os parâmetros de geometria espacial, as compartimentações topográficas regionais de bacias hidrográficas e as mensurações da carga sedimentar em trânsito nos canais (SCHUMM; LICHTY, 1965; CHARLTON, 2008).

A geometria espacial dos cursos d'água segundo as perspectivas cartográficas em planta e em perfil constitui um dos principais recursos empregados na análise dos comportamentos hidrodinâmico e genético da rede fluvial (CARLSTON, 1969; HARTVICH, 2005). Em razão desse fato, desde meados dos anos de 1950 e 1960 a geometria fluvial tem sido investigada por meio da elaboração de perfis longitudinais, sendo a identificação de *knickpoints* um importante indicador do balanço erosão/deposição e da distribuição de energia no sistema fluvial (RÃDOANE et al., 2003).

Por meio de sistemático avanço tecnológico alcançado, sobretudo, a partir da década de 1980, as investigações da rede hidrográfica passaram a ser realizadas também a partir do suporte de *softwares* de análise espacial, a exemplo do *Spring*, ArcGIS, *Quantum GIS* e ENVI, o que possibilitou o tratamento matemático das múltiplas facetas da superfície terrestre e de suas variadas geometrias (GRIFFITHS et al., 2011; FERREIRA et al., 2012). Outras plataformas de compartilhamento digital, mesmo que não necessariamente associadas as geoinformações, foram também desenvolvidas e aprimoradas, dentre elas o *Google Earth Pro* que disponibiliza compilados de imagens orbitais, o *Panoramio* que compreende fotografias fornecidas por usuários do *Google Earth Pro*, até mesmo o *Youtube*, em que usuários compartilham vídeos de natureza diversificada.

É neste contexto que se insere este trabalho, cujo objetivo é investigar como esses recursos tecnológicos contemporâneos podem subsidiar a identificação e análise das principais rupturas de declive presentes na geometria do perfil longitudinal de canais fluviais, rupturas essas denominadas *knickpoints*. Para isso foram selecionados os principais afluentes de até 4ª ordem, segundo metodologia de Strahler (1957), que integram o trecho centro-sul do divisor hidrográfico entre as bacias do rio das Velhas e Paraopeba, em Minas Gerais (Figura 1). Esta área se insere no contexto geológico de transição entre a bacia sedimentar neoproterozoica do Grupo Bambuí e o Complexo Belo Horizonte, esse último composto por rochas gnáissico-graníticas do Arqueano (HASUI, 2012). O modelado do relevo, por sua vez, possui relativa correspondência a essa variabilidade geológica, cuja topografia se torna mais regular e plana à medida que se adentra no domínio geológico das rochas sedimentares, ao norte da área investigada.

Figura 1 - Localização dos principais afluentes dos rios das Velhas e Paraopeba investigados neste trabalho.

Fonte: Organizado pelos autores, a partir de bases do INPE (2008) e IBGE (2008).

O presente trabalho trata do reconhecimento das condições espaciais de *knickpoints* em canais fluviais, cujos procedimentos empregados se revelaram efetivos no planejamento e desenvolvimento de trabalho de campo a posteriori. Nos procedimentos executados durante este trabalho se revelou fundamental o uso de Modelo Digital de Elevação SRTM (INPE, 2008), da base cartográfica da hidrografia em escala 1:50.000 (IBGE, 2008), de imagens orbitais disponibilizadas pelo programa *Google Earth Pro*, de fotografias da plataforma *Panoramio* e de registros em vídeos no *Youtube*.

2. FUNDAMENTAÇÃO TEÓRICA

No âmbito das investigações geomorfológicas a rede hidrográfica constitui um dos componentes fundamentais na escultura das formas de relevo. Há distintos modelos conceituais que tratam da morfodinâmica e morfogênese da superfície terrestre em que as condições hidrodinâmicas atuam em múltiplas escalas espaço-temporais. Uma das maneiras de se investigar esses fenômenos que se processam na superfície terrestre e a esculturam se faz mediante emprego do recorte espacial de bacias hidrográficas, ou seja, o conjunto integrado pela rede de canais

fluviais, interflúvios, talvegues e a geometria das vertentes. Neste aspecto, uma bacia hidrográfica poderia ainda ser compartimentada em três principais unidades, cujos processos operam de diferentes maneiras (Figura 2).

Figura 2 - Compartimentação de uma bacia hidrográfica hipotética segundo comportamento geomorfohidrológico, proposta por Charlton (2008).

Fonte: Adaptado de Charlton (2008).

Segundo a proposta de Charlton (2008), na Zona 1 prevalecem a maior energia na dinâmica hidrossedimentológica e, conseqüentemente, a maior incisão vertical dos cursos fluviais, onde também é maior a declividade. Esta zona representa a porção da bacia em que o recuo erosivo remontante ocorre de maneira mais intensa em relação aos trechos de jusante. Seus canais fluviais são aqueles de 1ª a 3ª ordens. Em contrapartida, a Zona 3, referente à foz de uma bacia, corresponde a área de maior recepção e deposição dos materiais transportados provenientes de montante. Já a Zona 2, por sua vez, representa ambiente intermediário em que ocorre a mescla do resultado dos processos atuantes à montante nas cabeceiras e à jusante da foz (CHARLTON, 2008), cuja hierarquia fluvial é comumente composta por afluentes de 4ª a 6ª ordens.

Tomando-se uma bacia hidrográfica como recorte espacial, ao se traçar um perfil longitudinal do canal fluvial principal é possível identificar sua organização geométrica que, em certa medida, reflete a variabilidade processual e morfológica das zonalidades 1, 2 e 3 de Charlton (2008). Um perfil longitudinal nada mais é que a representação bidimensional de um canal fluvial lótico, capaz de revelar características e alguns atributos, tais como altimetria, extensão e morfologia da concavidade do canal (Figura 3). Esse perfil plotado em gráfico se traduz, geralmente, em uma curvatura logarítmica linear negativa que, em um modelo ideal, corresponde a um estágio de relativa condição de equilíbrio, ou *quase-equilibrium*, no balanço

erosão/sedimentação e na distribuição de energia ao longo da seção (SCHUMM; LICHTY, 1965; RÃDOANE et al., 2003; SELANDER, 2004).

Sendo a superfície terrestre o resultado de um conjunto de interações entre componentes endógenos (arcabouço geológico e mobilidade tectônica) e exógenos (sobretudo condições atmosféricas, hidrológicas e colonizações biológicas), os canais fluviais podem ser relativamente sensíveis a quaisquer perturbações ambientais capazes de alterar níveis de base que condicionam a morfodinâmica e morfogênese superficial. Nesse contexto, a geometria de um perfil longitudinal pode indicar como esses vários componentes endógenos e exógenos se interagem no tempo e espaço. Em razão disso, a identificação de uma ruptura abrupta na declividade ao longo da curvatura do perfil longitudinal é considerada na literatura especializada uma evidência de anomalia hidrológica (SKLAR; DIETRICH, 1998; RÃDOANE et al., 2003; SELANDER, 2004) (Figura 3).

Figura 3 - Representação esquemática de um perfil longitudinal e seu respectivo *knickpoint*.

Fonte: Organizado pelos autores.

Segundo Rãdoane et al. (2003), investigar um curso fluvial sob a perspectiva em perfil remonta discussões que se sucederam na história, notadamente nas décadas de 1950 e 1960. Após a década de 1990, por sua vez, as discussões foram reavivadas mediante introdução de novos instrumentos e procedimentos de análise. Na literatura é recorrente a associação entre a morfologia dos perfis e o balanço entre sedimentação e erosão hidrológica, de tal modo que caso um perfil revele condições de relativo equilíbrio - *graded profile* -, é ele prontamente associado ao estágio de maturidade. Esta aproximação se fundamenta nos principais modelos regionais de evolução do relevo, a exemplo daquele proposto por Davis (1899), cujo estágio de maturidade de um curso fluvial é progressivamente atingido de jusante para montante por meio da sua evolução remontante, a qual conduz à relativa estabilidade entre erosão, sedimentação e maior homogeneidade na

distribuição de energia no sistema fluvial. Todavia, no trabalho aqui desenvolvido, parte-se do princípio de que a geometria de um curso fluvial pode estar associada tanto a perturbações ambientais capazes de reorganizar a rede hidrográfica, quanto a aspectos condicionados, por exemplo, à variabilidade e organização estrutural do arcabouço geológico.

Do ponto de vista dos atuais recursos tecnológicos que disponibilizam dados sobre a superfície terrestre encontram-se o *Google Earth Pro*, o *Panoramio* e o *Youtube*. O primeiro é um programa desenvolvido em 2004 pela Keyhole, Inc. e posteriormente adquirido pela empresa *Google* em 2005, cujo nome passou a ser *Google Earth*. A principal função deste programa é disponibilizar representações tridimensionais da superfície terrestre, além de possuir um compilado de imagens orbitais geradas por variados satélites e várias temporalidades. Em meados de 2015, por sua vez, foi disponibilizado gratuitamente o *Google Earth Pro*, o qual passou a oferecer maiores recursos para se explorar virtualmente a superfície terrestre. O *Panoramio*, lançado em 2014 e também pertencente a *Google*, disponibiliza uma plataforma virtual cujos usuários podem compartilhar registros de fotografias. Já o *Youtube*, também adquirido pela *Google*, foi desenvolvido em 2005 e sua função é servir como plataforma de compartilhamento de vídeos digitais postados por seus usuários.

3. PROCEDIMENTOS METODOLÓGICOS

Para a execução deste trabalho foram realizadas as seguintes etapas metodológicas: (i) delimitação das bacias hidrográficas dos principais afluentes que compõem o divisor entre os rios das Velhas e Paraopeba; (ii) hierarquização da rede fluvial de cada bacia; (iii) confecção de perfis longitudinais; (iv) identificação dos principais pontos de rupturas – *knickpoints* –, presentes ao longo desses perfis; (v) aquisição de imagens de satélite disponibilizadas pelo *Google Earth Pro*; (vi) aquisição de fotografias e vídeos que retratam os *knickpoints* mediante consulta às plataformas *Panoramio* e *Youtube*.

As bacias hidrográficas foram delimitadas manualmente no ArcGIS 10.1 a partir das curvas de nível e da hidrografia, em escala 1:50.000, do Projeto Geominas (IBGE, 2008). A hierarquização da rede hidrográfica foi baseada na metodologia de Strahler (1957), sendo os canais de primeira ordem equivalentes às cabeceiras de drenagem e geralmente efêmeros. Este procedimento, por se aplicar à escala das bacias hidrográficas investigadas, permite sua associação com as zonas propostas por Charlton (2008). Essa hierarquização foi realizada a partir da confluência de dois segmentos fluviais, cuja hierarquia é aumentada à medida em que dois afluentes de mesma ordem se encontram (Figura 4).

Figura 4 - Metodologia de hierarquização de ordem de canais.

Fonte: Adaptado de Strahler (1957).

Para a confecção dos perfis longitudinais foram empregados os programas ArcGIS 10.1, Excel 2010 e CorelDRAW X3. No ArcGIS 10.1 foi tratada a base cartográfica de hidrografia sobre o modelo digital de elevação (MDE) SRTM do Projeto Topodata (INPE, 2008). Em razão da compatibilidade entre as bases vetorial e matricial, o traçado do perfil longitudinal foi adaptado visando a redução da interferência dos valores dos pixels. O traçado, neste contexto, segue os contornos de reentrâncias a partir de curvas de nível equidistantes de 12m, extraídas para vetores a partir do MDE SRTM (Figura 5). O dado matricial SRTM do projeto Topodata possui resolução espacial de 30m, cujas curvas de nível equidistantes em 12m equivalem à escala 1:70.000. Por meio da ferramenta *3D Analyst* do ArcGIS 10.1 foi utilizada a linha de interpolação (*interpolate line*) para definir o traçado do canal sobre o MDE.

Uma vez traçada a linha do canal foi gerado o gráfico do perfil longitudinal pelo *profile graph*. Os valores para o eixo X (distância longitudinal) e Y (altimetria) foram exportados para o Excel 2010 em extensão .xls, sendo estes normalizados em 100% para efeitos de comparação entre os afluentes, como proposto por Corseuil (2006). A partir da morfologia dos perfis plotadas em gráfico e dos perfis normalizados no Excel, para ser reconhecido como ruptura estipulou-se o valor mínimo de 12m de altitude em uma extensão longitudinal inferir a 300m associado a declividades mínimas de 5°. Este intervalo foi definido de acordo com as limitações de reconhecimento e compatibilidade entre os dados vetoriais e matriciais. Optou-se por não utilizar o índice de Hack,

uma maneira relativamente automatizada de se extrair *knickpoints* em perfis longitudinais, em virtude da necessidade de se estabelecer as amplitudes de rupturas adequadas à escala dos dados, bem como pela necessidade de reconhecimento das rupturas e seus respectivos reflexos percebidos por demais registros de imagens.

Figura 5 - Ajuste entre as bases matricial e vetorial para extração do perfil longitudinal. Em **A**, a linha azul corresponde à base hidrográfica vetorial, ao passo que em **B** o traçado foi adaptado para coincidir com o talvegue matricial.

Fonte: Organizado pelos autores, a partir das bases do INPE (2008) e IBGE (2008).

Pelo fato do reconhecimento dos *knickpoints* ter sido efetivado na escala 1:50.000, as rupturas nas declividades dos perfis possivelmente podem ser reconhecidas por meio de imagens orbitais e demais recursos audiovisuais. Uma vez que a amplitude desses *knickpoints* pode ocasionalmente compreender trechos encachoeirados dos canais fluviais, optou-se por confirmar as rupturas por meio da interpretação de imagens orbitais *Landsat/copernicus* e *DigitalGlobe* disponibilizadas no programa *Google Earth Pro*, pela análise de fotografias na plataforma *Panoramio* e por registros em vídeo na plataforma *Youtube*.

4. RESULTADOS

Os principais afluentes da margem esquerda do rio das Velhas e os da margem direita do rio Paraopeba investigados neste trabalho apresentam um total de nove *knickpoints*, cuja localização é mostrada na Figura 6. Estes *knickpoints* estão concentrados sobretudo naqueles afluentes localizados na porção centro-sul da área investigada, de tal modo que seu maior quantitativo ocorre nos afluentes do rio Paraopeba. As bacias hidrográficas que apresentam maior dimensão são as dos ribeirões da Mata, Jequitibá, dos Macacos e das Abóboras, sendo as menores a do rio Betim e dos

ribeirões Onça, Cedro e das Tabocas. Os canais fluviais principais que drenam estas bacias têm seus fluxos dirigidos para Leste ou Oeste, embora os rios em que deságuam – rios das Velhas e Paraopeba – apresentem orientação geral Norte-Sul. Ao que tudo indica, esta organização espacial da rede hidrográfica está associada à variabilidade de condicionantes litoestruturais presentes em dois domínios geológicos, um complexo cristalino arqueano e uma bacia sedimentar neoproterozoica.

Figura 6 - Distribuição espacial e localização dos *knickpoints* identificados nos afluentes dos rios das Velhas e Paraopeba e organização geral da rede hidrográfica.

Fonte: Organizado pelos autores, a partir das bases do INPE (2008) e IBGE (2008).

Em relação aos aspectos morfométricos, a rede hidrográfica que compõe as bacias hidrográficas desses afluentes varia entre 2ª e 4ª ordem, sendo de 2ª ordem o ribeirão Onça, 3ª o rio Betim e o ribeirão das Tabocas, enquanto os demais são hierarquizados em 4ª ordem (Quadro 1). Quanto a este aspecto é importante ressaltar que, no caso do ribeirão Onça e do rio Betim, o intenso processo de urbanização pode ter obliterado e transformado parcialmente sua rede hidrográfica de modificações antrópicas nos leitos dos canais fluviais originais. Todas as bacias hidrográficas analisadas pode ter sua rede hidrográfica associada à zonalidade proposta por Charlton (2008). Há, contudo, uma mescla e flutuabilidade de escalas espaciais envolvidas na delimitação destas zonas, visto que cada bacia possui em si mesma as zonas 1, 2 e 3, as quais se estendem das cabeceiras até

sua foz, ao passo que regionalmente essas bacias podem corresponder às zonas 1 ou 2 caso se considere a dimensão total das bacias dos rios das Velhas ou Paraopeba.

Quadro 1 - Aspectos morfométricos das bacias hidrográficas investigadas, com destaque para seus respectivos perfis longitudinais e *knickpoints*.

Curso fluvial		Knickpoint (KP)						Bacia hidrográfica			Perfil longitudinal				
		Código	Dmin (m)	Dmax (m)	Dint (m)	DECmax	DECmédia	Área (km²)	Ordem	Extensão total (m)	Altitude Máxima (m)	Altitude Mínima (m)	Variação altimétrica (m)	Coeficiente de	
														Logaritmo base (e)	Exponencial
Rio Paraopeba (P)	Rio Betim	KPP-1	56	135	—	13,89°	9,39°	249,22	3ª	35.128	927	710	214	0,6279	0,8860
		KPP-2.1	66	232	292	10,94	6,28°								
		KPP-2.2	62	174		13,34°	7,98°								
	Ribeirão das Abóboras	KPP-3	63	63	—	10,34°	8,81°	403,20	4ª	41.270	959	697	292	0,8917	0,8947
		KPP-4	55	55	—	12,36°	10,49°								
	KPP-5	276	276	—	4,68°	3,76°	844,98	4ª	62.677	1.023	662	361	0,9138	0,9157	
Ribeirão dos Macacos	KPP-6	68	418	—	11,58°	5,98°									
	Ribeirão do Cedro	—	—	—	—	—	—	335,62	4ª	44.103	1.003	657	346	0,9857	0,8512
Rio das Velhas (V)	Ribeirão Onça	KPV-1	89	89	—	7,81°	6,56	196,54	2ª	33.861	943	678	265	0,8053	0,9241
		KPV-2	27	27	—	20,15°	12,82°								
	Ribeirão da Mata	KPV-3	106	106	—	7,52°	6,40°	809,25	4ª	66.660	983	665	318	0,9160	0,9447
	Ribeirão Jequitubá	—	—	—	—	—	—	575,18	4ª	58.879	935	608	327	0,9654	0,8711
	Ribeirão das Tabocas	—	—	—	—	—	—	217,63	3ª	48.473	951	600	351	0,9747	0,8672
Base: Modelo digital de elevação SRTM Projeto Topodata - Resolução espacial de 30 m (INPE, 2008)									Strahler (1957)	Nota: e (nº Euler) = 2,71828					

Abreviações:

Dmin (m) - Distância mínima (metros) entre o intervalo de cotas equidistantes de 12 m

Dmáx (m) - Distância máxima (metros) que enquadra a ruptura como knickpoint

Dint (m) - Em caso de proximidade (knickzone) distância em metros entre knickpoints

DECmax - Declividade máxima (graus) do knickpoint

DECmédia - Declividade média (graus) do trecho que forma o knickpoint

Fonte: Organizado pelos autores.

No que se refere aos afluentes do rio Paraopeba, ao sul da área investigada se encontra o rio Betim, um curso fluvial de 3ª ordem cuja bacia hidrográfica drena área de 249km². A rede hidrográfica que integra esta bacia possui 27 segmentos de canais, dentre os quais são numerosos os de 1ª ordem (22) quando comparados àqueles de 2ª ordem (4) (Figura 7). O perfil longitudinal do rio Betim se estende por 35.128m e sua amplitude altimétrica é de 214m, variando entre as cotas topográficas de 927m e 710m. De montante para jusante o primeiro *knickpoint* (KPP-1) possui declividade média de 9,39° ao longo de uma extensão longitudinal de 135m (Quadro 1), ao passo que sua maior declividade é expressa por até 13,49° em uma variação longitudinal de 56m entre cotas equidistantes de 12m.

Em 1972 foi construído no KPP-1 o barramento de Várzea das Flores pela Companhia Mineira de Águas e Esgotos (COPASA), no município de Betim. Este barramento se destina ao abastecimento hídrico dos municípios de Contagem, Betim e Belo Horizonte (SANTOS, 2012). Atualmente este reservatório é destinado a usos múltiplos além do abastecimento, a exemplo da recreação, irrigação e do controle de cheias. A lâmina d'água do reservatório, por sua vez, pode ser observada em imagens orbitais no Google Earth Pro (Figura 7) e em fotografias no *Panoramio*.

Figura 7 - Perfil longitudinal do rio Betim e seus respectivos *knickpoints*.

Fonte: Organizado pelos autores.

Enquanto no KPP-1 se registra um barramento, os *knickpoints* posicionados à jusante dele (KPP-2.1 e KPP-2.2) estão em leito natural e resultam em sequências de trechos encachoeirados (Figura 7). Localmente esse trecho pode ser dividido em dois *knickpoints*, estando um a 292m de distância em relação ao outro, porém, na escala analisada neste trabalho é possível caracterizá-los como *knickzone*. O KPP-2.1 possui declividade média de $6,28^\circ$ ao longo de 232m, sendo sua declividade máxima de $10,94^\circ$ em até 66m de extensão; já no KPP-2.2 a declividade média é de $7,98^\circ$ em 174m longitudinais, cuja declividade máxima é de $13,34^\circ$ ao longo de 62m. Esses *knickpoints*, na condição de *knickzone*, formam uma ruptura altimétrica maior e mais alongada e geram cachoeiras próximas da confluência do rio Paraopeba. A plataforma de disponibilização de fotos *Panoramio* possui registros dessa *knickzone*, dada sua expressividade em superfície.

O ribeirão das Abóboras constitui curso fluvial com 41.270m de extensão e amplitude altimétrica de 292m (Figura 6). Este ribeirão integra uma bacia hidrográfica de 4ª ordem que drena 403 km², além de possui 35 canais de 1ª ordem, 10 de 2ª ordem e 3 de 3ª ordem. Neste ribeirão foram encontrados três *knickpoints*, sendo a morfologia do perfil relativamente serrilhado, o que faz com que caso os limites aqui empregados na definição de *knickpoint* fossem menores, ainda seriam registrados um maior número de rupturas. Esta marcante irregularidade morfológica de seu perfil

resulta em rupturas com relativas similaridades em seus aspectos superficiais (KPP-3, KPP-4 e KPP-5). O KPP-3 possui declividade máxima de $10,34^\circ$ em uma extensão de 63m; já o KPP-4 chega a $12,36^\circ$ ao longo de 55m, ao passo que KPP-5 possui declividade máxima de $4,68^\circ$ em uma extensão de 275m (Quadro 1). Este último se localiza na porção mediana da bacia do ribeirão das Abóboras e, ainda que sua morfometria possua valores menores que KPP-3 e KPP-4, seu comportamento é relativamente semelhante por apresentar sucessão de trechos de corredeira perceptíveis em imagens orbitais (Figura 8).

Figura 8 - Perfil longitudinal do ribeirão das Abóboras e seus respectivos *knickpoints*.

Fonte: Organizado pelos autores.

Dentre os quatro afluentes do rio Paraopeba, o ribeirão dos Macacos é aquele em que se registrou um único *knickpoint* (Figura 6). Esse ribeirão corresponde a um canal de 4ª ordem de 62.677m de extensão, o segundo maior comprimento dentre os demais, além de sua bacia hidrográfica ocupar área de 844km². A rede hidrográfica dessa bacia compreende 91 segmentos de 1ª ordem, 32 de 2ª ordem, 4 de 3ª ordem e o próprio ribeirão dos Macacos como 4ª ordem (Quadro 1). Nota-se que apesar das dimensões consideráveis dessa bacia há quantidade significativa de canais que ocupam posição de cabeceiras de drenagem, sendo a amplitude topográfica desse curso fluvial também maior (361m). O KPP-6, localizado nesta bacia, gera uma queda d'água situada no município de Esmeraldas (Figura 9). Seus parâmetros morfométricos indicam declividade máxima de $11,58^\circ$ em uma extensão de 68m, ao passo que o trecho possui uma média de $5,98^\circ$ ao longo de 418m (Quadro 1). A resposta morfológica no perfil longitudinal revela saliência côncava próximo

da zona de cabeceira. Por se tratar de uma cachoeira detentora de relativo atrativo turístico, no *Panoramio* há registros fotográficos de pessoas que visitaram o local (Figura 9).

Figura 9 - Perfil longitudinal do ribeirão dos Macacos e seu respectivo *knickpoint*.

Fonte: Organizado pelos autores.

Por fim, em relação aos afluentes do rio Paraopeba, o ribeirão Cedro é o único que não contém rupturas abruptas na declividade em seu perfil longitudinal, além de registrar maior regularidade quanto à sua concavidade morfológica (Figura 10). O ribeirão do Cedro possui 44.103m de extensão e drena área de 335km². A amplitude altimétrica desse curso fluvial é de 346m, sendo que sua rede de tributários apresenta 25 segmentos de 1ª ordem, 6 de 2ª ordem, 2 de 3ª ordem e o ribeirão do Cedro de 4ª ordem (Quadro 1). Pelo gráfico do perfil longitudinal desse curso d'água notam-se pequenas irregularidades, notadamente no ribeirão das Abóboras (Figura 8). Dado o caráter mais regular deste ribeirão, imagens orbitais não são capazes de registrar claramente trechos de corredeiras, assim como não consta fotografias no *Panoramio*.

Figura 10 - Perfil longitudinal do ribeirão dos Macacos e sua respectiva bacia hidrográfica.

Fonte: Organizado pelos autores.

Nos afluentes do rio das Velhas estão presentes três dos nove *knickpoints* reconhecidos neste trabalho. No ribeirão Onça, localizado no município de Belo Horizonte (Figura 6), é que ocorrem dois deles, os *knickpoints* KPV-1 e o KPV-2. Este ribeirão foi hierarquizado como de 2ª ordem, embora sua bacia já se encontre muito ocupada pelo tecido urbano, o que dificulta a acurácia da hierarquização. A do ribeirão Onça possui 195km² e nela foram identificados 7 canais de 1ª ordem.

A extensão do ribeirão Onça é de 33.861m e a variação de sua amplitude altimétrica é de 265m (Quadro 1). O *knickpoint* KPV-1, situado na porção mediana da bacia, apresenta declividade de ruptura de até 7,81° ao longo de extensão de 89m. Em imagens de satélite se confirma que exatamente neste *knickpoint* foi construída a barragem da Lagoa da Pampulha (Figura 11), inaugurada em 1938 e reinaugurada em 1958 após seu rompimento, conforme explicitado por Resck et al. (2007). O lago decorrente da construção desta barragem foi, de início, destinado ao abastecimento público, interrompido mais tarde em razão da deterioração de suas águas pela intensificação do processo de urbanização da capital, responsável pelo lançamento de resíduos em suas águas, eutrofização e assoreamento.

O KPV-2 se localiza na proximidade da confluência do ribeirão Onça com o rio das Velhas. Sua morfometria revela declividade máxima de 20,15° ao longo de 27m (Quadro 1). Trata-se do *knickpoint* que possui a ruptura mais abrupta quando comparado àquelas dos demais canais, o que justifica a ocorrência neste ribeirão da cachoeira de maior desnível altimétrico da área investigada (Figura 11), de fácil reconhecimento em imagens orbitais e em fotografias arquivadas no *Panoramio*.

Figura 11 - Perfil longitudinal do ribeirão Onça e seus respectivos *knickpoints*.

Fonte: Organizado pelos autores.

Ao norte do ribeirão Onça está localizada a bacia do ribeirão da Mata, na qual ocorre o KPV-3. Uma vez localizado no médio trecho do ribeirão da Mata, próximo à rodovia MG-424 no município de Pedro Leopoldo, este *knickpoint* se expressa em uma pequena queda d'água cujo registro em vídeo se encontra postado no *Youtube* (Figura 12). O KPV-3 apresenta declividade máxima de $7,52^\circ$ distribuída em extensão de 105m. O ribeirão da Mata possui a maior extensão longitudinal quanto aos demais canais investigados, pois alcança 66.660m, sendo sua amplitude altimétrica 318m. Corresponde à 4ª ordem de Strahler (1957) e a área drenada por sua bacia é de 809km², na qual se distribuem 94 canais de 1ª ordem, 15 de 2ª ordem e 3 de 3ª ordem. A morfologia de seu perfil longitudinal apresenta ruptura abrupta em seu médio curso, o KPV-3 (Figura 12).

Nas bacias dos rios Jequitibá e Tabocas não foram reconhecidos *knickpoints* ao longo de seus perfis longitudinais, como demonstra a Figura 13. De morfologia relativamente mais regular quando comparado ao ribeirão do Cedro, o ribeirão das tabocas corresponde a uma bacia alongada de 3ª ordem e ocupa área de 217km². Possui 27 canais de 1ª ordem e 4 de 2ª ordem, sendo a extensão de seu principal curso fluvial de 48.473m, ao longo de variação altimétrica de 351m (Quadro 1). Quanto ao ribeirão Jequitibá, este corresponde a canal de 4ª ordem, cuja bacia ocupa área de 575km², a qual contém 41 canais de 1ª ordem, 8 de 2ª e 3 de 3ª ordem. O comprimento deste ribeirão é de 58.879m e sua amplitude altimétrica é de 327m. Nem imagens orbitais, tampouco

fotografias no *Panoramio*, revelaram trechos de corredeiras ou mesmo cachoeiras ao longo de seu trajeto.

Figura 12 - Perfil longitudinal do ribeirão da Mata e seu respectivo *knickpoint*.

Fonte: Organizado pelos autores.

Figura 13 – Perfis longitudinais dos ribeões das Tabocas e Jequitibá e suas respectivas bacias hidrográficas.

Fonte: Organizado pelos autores.

5. CONSIDERAÇÕES FINAIS

Este trabalho confirma a viabilidade do emprego de recursos geotecnológicos no reconhecimento e caracterização visual e quantitativa de significativas rupturas de declives presentes em canais fluviais que integram o divisor hidrográfico centro-sul das bacias dos rios das Velhas e Paraopeba. Para tanto, foram efetivadas a análise de modelo digital de elevação (MDE) SRTM do Projeto Topodata (INPE, 2008) e o seu processamento em ambiente ArcGIS 10.1. Uma vez reconhecidos os aspectos geométricos das principais rupturas presentes nos canais fluviais, a etapa seguinte consistiu em uma primeira aproximação dos aspectos paisagísticos desses *knickpoints*, o que revelou a ocorrência de quedas d'água com desnível médio de 10m, como também corredeiras. É notória, ainda, a utilização de alguns desses *knickpoints* para a construção de barragens destinadas ao abastecimento hídrico. O desenvolvimento deste trabalho comprova que a partir do MDE é possível a identificação e caracterização geométrica de *knickpoints*, ao passo que imagens orbitais disponibilizadas no *Google Earth Pro*, fotografias de usuários postadas no *Panoramio* e registros em vídeo no *Youtube* se configuram instrumentos de gabinete complementares para o reconhecimento visual dessas rupturas. Tratam-se, portanto, de procedimentos passíveis de execução em gabinete de marcada relevância no planejamento e execução de posteriores trabalhos em campo.

REFERÊNCIAS

CARLSTON, C.W. Longitudinal slope characteristics of rivers of the Midcontinent and the Atlantic East Gulf Slopes. **International Association of Scientific Hydrology Bulletin**, v.14, n.4. p.21-31. 1969; DOI:10.1080/02626666909493751.

CHARLTON, R.O. **Fundamentals of Fluvial Geomorphology**. Nova York, ed. Routledge, 275p. 2008.

CORSEUIL, C.W. **Técnicas de geoprocessamento e de análise de multicritérios na adequação de uso das terras**. Tese, Faculdade de Ciências Agronômicas da UNESP, Botucatu, SP, Área de Concentração em Energia na Agricultura. 101f. 2006.

DAVIS, W.M. The geographical cycle. **The Geographical Journal**. v.14, n. 5, p. 481-504, 1899.

HARTVICH, F. Analysis of the longitudinal profiles of selected rivers in the Šumava Mts., Southwest Bohemia. **Miscellanea Geographica** 11/2005, p.13-30, 2005.

HASUI, Y. Quadro geral da evolução pré-ordoviciana: a conexão Brasil-África. In: HASUI, Y.; CARNEIRO, C.D.R.; ALMEIDA, F.F.M.; BARTORELLI, A. **Geologia do Brasil**. São Paulo: Editora Beca, 2012. Cap. 8, p.123-130.

IBGE - INSTITUTO BRASILEIRO DE GEOGRAFIA E ESTATÍSTICA. **Base de dados vetoriais** para rede de drenagem (escala 1:100.000), limites federativos (1.1.000.000), 2008.

INPE - INSTITUTO NACIONAL DE PESQUISAS ESPACIAIS. **Projeto TOPODATA: banco de dados geomorfométricos do Brasil**. São José dos Campos, 2008.

FERREIRA, M.V.; TINÓS, T.M.; PINTON, L.G.; CUNHA, C.M.L. A dissecação horizontal como parâmetro morfométricos para avaliação do relevo: uma proposta técnica digital automática. **Revista Brasileira de Geomorfologia**, São Paulo, v.15, n.4, p.585-600, 2014.

GRIFFITHS, J.S.; SMITH, M.J.; PARON, P. Introduction to Applied Geomorphological Mapping. Cap.1, p. 3-11. In SMITH, M.J.; PARON, P.; GRIFFITHS, J.S. **Geomorphological mapping: methods and applications**. Oxford: Elsevier. f.661. Developments in Earth Surface Processes, Volume 15, Elsevier, 2011.

RĂDOANE, M.; RĂDOANE, N. DUMITRIU, D. Geomorphological evolution of longitudinal river profiles in the Carpathians. **Geomorphology**, n.50, p. 293-306. 2003.

RESCK, R.P.; BEZERRA NETO, J.F.; COELHO, R.M.P. Nova batimetria e avaliação de parâmetros morfométricos da Lagoa da Pampulha (Belo Horizonte, Brasil). **Geografias**, v.3, n.2, p.17-23, 2007.

SANTOS, S.P. **Morfometria, compartimentação e hidrodinâmica de um reservatório periurbano tropical: prognósticos sobre o tempo de vida útil do reservatório de Vargem das Flores, Minas Gerais – Brasil**. Dissertação. Instituto de Ciências Biológicas, Universidade Federal de Minas Gerais. Ecologia, conservação e manejo da vida silvestre. 131 f. 2012.

SCHUMM, S.A.; LICHTY, R.W. Time, space and causality in Geomorphology. **American Journal of Science** 263: p.110-119, 1965.

SELANDER, J. **Influences on river morphology in a sediment-dominated system**. Chapter Four, p.1-13, Mobogenie.Com/Download-Software, 2004.

SKLAR, L.; DIETRICH, W.E. 1998. River longitudinal profiles and bedrock incision models: stream power and the influence of sediment supply. **See Tinkler & Wohl** p, 237–260, 1998.

STRAHLER, A.N. Quantitative Analysis of Watershed Geomorphology. **Transactions, American Geophysical Union**, v.38, n.6, p. 913-920, 1957.

Trabalho enviado em 11/05/2017

Trabalho aceito em 20/11/2017