

МИЛОШ ЗЕРЕМСКИ

## КАРАКТЕР И ОРИЈЕНТАЦИЈА ДОЛИНА НЕПОСРЕДНО УСЛОВЉЕНИХ МОРФОСТРУКТУРОМ РЕЉЕФА

Опште је познато да долине главних водотока у основи следе навиге морфоструктуре као продукте ендодинамичких процеса. То особито важи за долине формирале у наборним или раседним морфоструктурима које су током неогена биле изван утицаја језерских или маринских акумулација. Те долине су, дакле, сагласне или конкордантне с морфоструктурима које су диктирале њихов правац и оријентацију у иницијалном рељефу. Међутим, ако је рељеф наборних и раседних морфоструктур током неогена био засут језерском или маринском акумулацијом тада се формирање речне мреже, на иницијалној површини, и усещање главних долина, може вршити потпуно независно од правца и оријентације пренеогених морфоструктуре како наборних тако и раседних. Не ретко се дешава да се главне долине попречно усещају на водеће директрисе тог палеорељефа стварајући тако морфолошке дискорданције између тектонских и ерозивних облика. Такве појаве су могуће само у условима спигенетског усещања долина на почетку њихове еволуције. Али, ако се у одмахлом стадијуму развоја флувиоденудационих процеса код тих долина јаве поједини делови који почињу да по примају, тј. да следе правце основних директриса пренеогеног палеорељефа тада такве долине задобијају авојака обележја: спигенетска па теменима морфоструктура и неотектонска па њиховим боковима. У првом случају долине углавном поседују накалемљене меандре, а у другом морфолошке аномалије као лактаста скретања, асиметрије и инверзије. Управо, такве долине су запажене и проучене у рељефу Шумадије. Но, како код њих постоји више типова то ће разматрање ових долина бити поткрепљено и са примерима изван Шумадије.

Рецепзент: **Др Чедомир Милић**, Београд

## Однос долина према правцу морфоструктура

Код долина конкордантних или подударних с правцем пружања морфоструктура постоје две групе: а у чије предиспоноване прстенастим, полуупрстенастим и полуелипсастим морфоструктурнима и правом или нијесу чији правац је диктиран делミчно наборним а претежно раседним морфоструктурнима. Како је о првој групи долина било речи у ранијим радовима (М. Зеремски, 1981, 1983а, 1984а, 1986б) то ће се разматрати морфолошке карактеристике само друге групе било да су долине конкордантне тј. подударне или дискордантне према правцу морфоструктура.

### Долине подударне са удолинама

Маркантне преисогене негативне морфоструктуре у рељефу Србије биле су током неогена испуњене језерским седиментима. Након повлачења језера из тих морфоструктуре удолинског типа, формирана је речна мрежа при чему главне долине следе основни правац удолина без обзира што се уз њихове ивице делове могу да јави епигеније код долина притока. Таква ситуација указује да главне долине нису могле да се развијају извлачи дна удолина, дакле, на њиховом ободу, а потом да су у структури дна удолина изражени неотектонски процеси (угибања) који су приморали главне долине да задрже основни правац удолине.

Полазећи од величине, долине овог типа могу се сврстати у два реда.

Првом реду припадају највеће долине у рељефу Србије као што су: Велике Мораве, Западне Мораве низводно од Овчарско-кабларске клисуре, Јужне Мораве низводно од Грделичке клисуре, Нишаве и Увца које су усечене дуж истоимених удолина.

Други ред представљају долине: Горња Јасеница (Мала река) у Качерској удолини, Гружа у Гружанској рову, Лутомир у Левачко-беличкој удолини (котлини), Колубара и Јадар у Јадарско-колубарској удолини, Горња Гружа у Враћевшичкој удолини, Скрапеж и Белица у Косјерићко-драгачевској удолини и др.

### Долине попречне на планинске морфоструктуре

За разлику од долина претходног типа, чија подударност с правцем пружања негативних морфоструктуре је условљена преисогеним и подмађеним постисогеним неотектонским процесима, долине попречно или дискордантно положене на позитивне планинске морфоструктуре показују да су се усекале и развијале независно од праваца пружања тих морфоструктуре, а с тим у вези и утицаја како преисогених тако и постисогених неотектонских процеса у тим морфоструктурима. Такав закључак је уопштен јер се изводи из чињенице што су то у основи епигенетске долине чији почетак развоја је био везан за иницијалну акумулативну раван (језерског или маринског порекла) која је покривала преисогени планински палеорељеф.

Међутим, при детаљном проматрању овог типа долина могло се запазити да код неких еволуција није текла искључиво по *принципу епигенетске законитости*, тј. усекајући се почев од иницијалне површине до данас, већ да су биле изложене и утицају ендодинамичких процеса који су оставили трагове у њиховој физиономији стварајући тако услове за геоморфолошке проблеме и потребу за морфогенетском анализом. У том погледу размотрите се три случаја или подтипа ових долина.

### **Епигенетске долине изван неогена**

У пространом планинском региону постоје долине које попречно или дијагонално засецaju главне директрисе планинских морфоструктура састављених од преоегених геолошких формација. Ако је већи број таквих долина међусобно приближно паралелан, иако су знатно удаљење једна од друге, тада се намеће питање како је могуће објаснити несклаđ или морфолошку дискорданцију између тектонских и ерозивних облика који поседују односни поредак тј. свој сопствени положај и оријентацију. Одговор на ово питање може се тумачити ако:

- a) да су долине предиспоноване попречним раседима којима је дислокован релативно добро уравњен преоегени рељеф (у смислу пинеплена)
- или b) да је формирање долина зачето на акумулативној равни, од језерских седимената, чији попречан правац, у односу на палеорељеф у основи, је предиспонован померањем обалске линије некадашњег језера као доње ерозивне базе у лиже апсолутне висине с тим што је дубљина језерских седимената била мала услед чега су убрзо еродовани.

Како за прво тако и за друго тумачење треба да постоје одговарајући докази тј. да су долине зацело усечене дуж попречних раседа, односно да је њихово порекло епигенетско.

Ово друго тумачење има потврду на примеру долина десних притока Саве (од Уне до Дрине у њиховим средњим и доњим деловима) с обзиром да су оне усечене у јужни обод Панонског басена који је за време неогена био покрiven језерским седиментима о чему сведоче ту и тамо очувани ови седименти првенствено у неким котлинама, а само изузетно и на појединим флувио-денудационим површинама. Али, пошто је заступљеност тих седимената у рељефу неупоредиво мала, у односу на старије геолошке формације, то је овај подтип епигенетских долина означен да је настао изван неогена.

### **Епигенетске долине без виднијих неотектонских трагова**

Други подтип попречних или дискордантних долина на планинске морфоструктуре чине епигенетске долине у правом смислу речи. Оне просецају планинске морфоструктуре које се обично смењују са негативним потолинским у којима су очувани неогени седименти. Због тога такве долине имају и композитна обележја јер су састављене из клисуре и котлина. Њихова еволуција на делу клисуре могла је пролазити кроз етапе флувио-денудационих или комбинованих ових и аб-

разионих процеса у смислу моно или полигенетских долина (М. Зеремски, 1978.). Међутим, заједничке особине тих долина су да је њихов почетак усещања фиксиран на језерској акумулативној равни. Из тих разлога често се дешава да такве долине на делу клисуре поседују накалемљене меандре чије присуство указује на непромењене облике у развоју њихових уздужних и попречних профиле.

Укупан износ ерозивних процеса код ових епигенетских долина је последица енергије рељефа настала општим епирогенезом регионалних размера. Уколико су присутна диференцијалина неотектонска кретања, између планинских и потолинских морфоструктура, она пису битно изменила првобитни попречни правац и оријентацију долина на те морфоструктуре.

Пример таквих епигенетских долина су клисуре: Овчарско-кабларска — Западне Мораве, Маласијска — Ресаве, Баба Јона — Црног Тимока, Дичине и Деспотовице код Горњег Милановца итд.

### **Епигенетске долине са наглашеним елементима неотектонских процеса**

Трећи подтип попречних или дискордантичних долина на планинске морфоструктуре представљују епигенетске долине чији правац и оријентација су диктирани неотектонским процесима после епигенетског усещања долина. Ти процеси се реконструишу на основу морфолошких аномалија међу којима су најзначајније *лактаста скретња, инверзије и асиметрије*. Такве особине поседују неке од највећих шумадијских река у својим горњим и средњим токовима као: Јасеница, Рача и Лепеница са Угљешницом о којима ће се нешто детаљније рећи.

Положај односних водотока инструктивно може да се прати са *скице (1)* која у целини обухвата Крагујевачку котлину, део Гргујанске котлине и ЈИ део Качерске удolini.

Планинске морфоструктуре које попречно пресецају водотоци чине две греде: жировничко-вишевачка у саставу источног и шљивовичко-шћењеско-опленачка у саставу западног обода Крагујевачке котлине. Прва греда је од кристаластих шкриљаца који се на ЈИ везују за Црни врх, а друга од кретаџејских и јурских седимената који прерастају у Гледићске планине.

Обе греде су међусобно паралелне с тим што су у северном делу извијене ка СИ, а у јужном ка ЈЗ. Због тога простор између њих — дно Крагујевачке котлине, има облик латинског слова S у хоризонтали. Међутим, како је основни правац греда усмерен од ЈЈИ ка ССЗ то их водотоци попречно пресецају али само на делу греда где су формирали епигенетске сутеске (гредасте епигеније). Узвидно од тих сутески водотоци лактасто скрећу и следе раседе дуж западних страна греда, а потом поново лактасто или лучно скрећу у претходни правац ЈЈЗ-ССИ (Јасеница, Рача, Лепеница). Значајно је истaćи да код Јасенице постоје још два лактаста скретања једно код Страгара (правца ЈИ-СЗ), а друго код Д. Шаториће (правца СИ-ЈЗ) на излазу Јасенице из

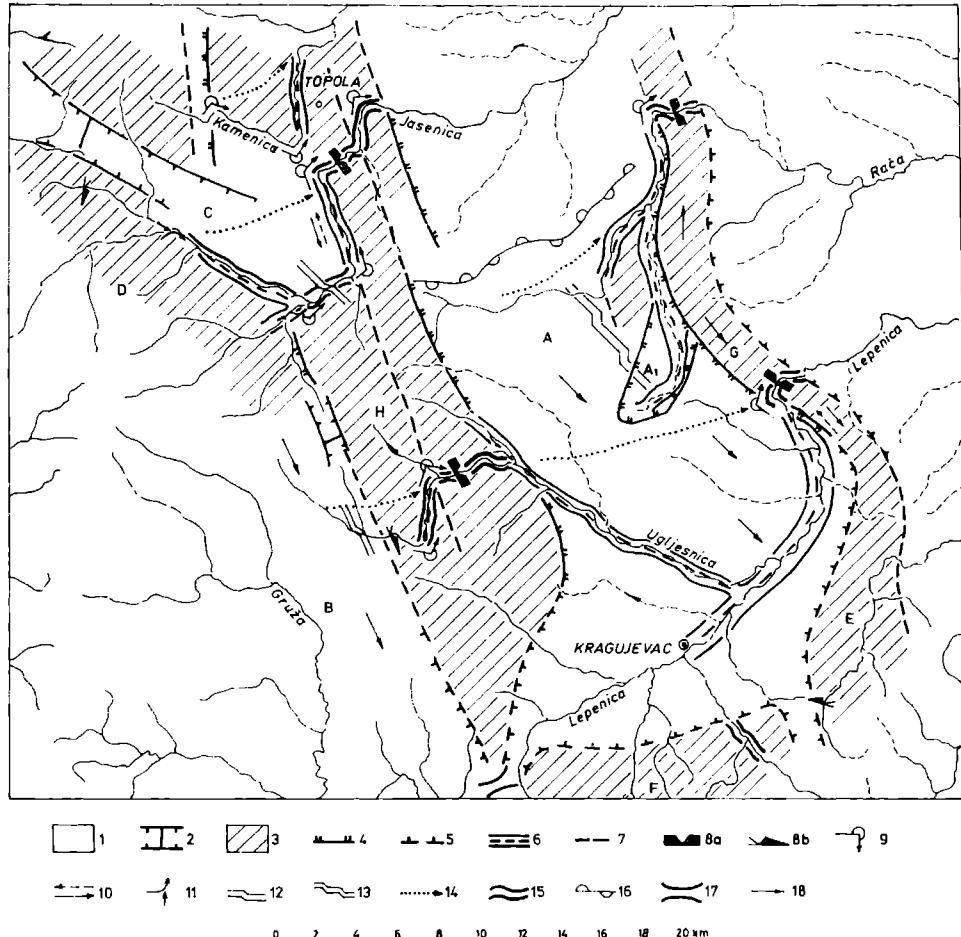
планинског дела Рудника у Качерску удолину. Због ових лактастих скретања положај Јасенице у хоризонтали између Д. Шаторње и епигенетске сутеске има облик трапеза.<sup>1)</sup>

Присуство већег броја лактастих скретања код водотока проузроковало је појаву друге морфолошке аномалије, инверзије коју граде делови водотока повратног смера, испред сутески, у односу на горње делове узводно од лактастих скретања. Међутим, како су сви водотоци у основи конвексно извијени ка ЈИ то се на попречним профилима њихових долина (а делом и сливова) јавља и трећа морфолошка аномалија—једносмерне асиметрије с обзиром да су леве стране долина на терену од неогених седимената (изван греда) развијеније, док су десне стрме — одсеки.

Све три морфолошке аномалије — лактаста скретања, инверзије и једносмерне асиметрије — последица су неотектонских процеса који се манифестишу између блоковских морфоструктура тј. планинских греда и ћија околних потолина — котлина. Према морфолошким аномалијама јасно се види да постоје два типа неотектонских процеса: раседни (лактаста скретања) и епирогени (једносмерне асиметрије). При марну улогу су одиграла епирогени покрети. Ово стога, што су једносмерне асиметрије као морфолошки елементи у рељефу развијеније од лактастих скретања. Шта више видеће се да су и лактаста скретања делом настала као последица ових покрета.

Полазећи од анализе једносмерних асиметрија произилази да је након епигенетског усецања водотока, на делу греда, дошло до епирогенетског изхеравања терена правцем ССЗ-ЈИ које је проузроковало хоризонтално померање водотока ка ЈИ искључиво на површинама састављеним од неогених седимената. Према положају епигенетских сутески у односу на првобитни положај водотока на иницијалној површини (означен тачкастим линијама) то померање код Јасенице износи 4 km, Раче 2 km, а Угљешнице-Лепенице пуних 8 km. Овако различит износ хоризонталног померања водотока је условљен развијеношћу терена од неогених седимената (између епигенетских сутески) и баријера од старијих компактнијих стена на којима је због селективне ерозије то померање заустављено или сведено на минимум. Међутим, ефекат селективне ерозије је дошао до изражaja не само у конвексним (ка ЈИ) него и на инверсним деловима водотока узводно од сутески дуж раседних линија формирајући на њима лактаста скретања. Но, то не значи да је селективна ерозија била превасходна у стварању лактастих скретања. Напротив, она је само пратећа појава на ремобилисаним пренеогеним раседима дуж западних и делимично источних страна планинских греда. О томе сведоче долине притока усечене дуж тих раседа које су преузеле иницијативу над главним рекама јер се ове „уливају“ у њих. То је случај са Јасеницом и Рачом узводно од епигенетских сутески, Угљешницом па излазу из сутеске и Јасеницом на излазу из планинског дела у Качерску потолину.

<sup>1)</sup> Три лактаста скретања постоје и код Угљешнице главнис притоке Лепенице при чему су по једно на улазу и излазу из епигенетске сутеске, а треће у самој сутесци. Сва ова лактаста скретања су везана за раседе о којима смо посебно писали (М. Заремски 1983б).



**Ск. 1. Геоморфолошка (морфоструктурна) карта средњег и горњег дела слива Јасенице и Лепнице.**

#### Морфоструктуре

1. Потолинске: А, Крагујевачка котлина. А<sub>1</sub>, (секундарна котлина Крчмара). В, део Гружанске котлине. С, јИ део Качерске удolini. 2, удолине уопште. 3. Планинске (огранци планина): Д — Рудника, Е — Црног врха, F — Гледићких планина.

#### Планинске греде

G — жировничко-вишевачка, Н — шљивовичко-шевијско-опленачка

#### Раседи

4, морфолошки. 5, изменјени морфолошки раседи. 6, долине на раседу. 7, раседи структурни.

#### Морфолошке аномалије

Епигеније: 8а — гредасте, 8б — ивичне. 9, лактаста скретања. 10, инверзије. 11, главна река следи правца притоке. 12, асиметрије. 13, једносмерне асиметрије.

#### Остали подаци

14, првобитни правца водотока пре хоризонталног померања. 15, клисуре (сүтеске). 16, широко (ниско) развође. 17, преседлине. 18, правци нагиба топографске површине.

Према томе, данашњи положај, правац и оријентација приказаних водотока и њихових долина, са изразитим морфолошким аномалијама, су последица комбинованих епигенетских и раседних неотектонских процеса који су се манифестовали после епигенетског усещања водотока попречно положених на пренеогене раседне морфоструктуре како позитивне — греде тако и негативне — дна котлина. Колико се утицај тих покрета одразио на промену првобитног положаја водотока — у току њихове еволуције види се и из правца и оријентације Каменице, десне притоке Кубришнице која је такође конвексно извијена ка ЈИ, а у познатном смjeru следи расед на западној страни шљивовичко-шћењско-опленачке греде обилазећи њен северозападни крај. (сж. 1).

### Закључак

Сврха овог рада је била да укаже колико и на који начин морфоструктуре, као ендодинамички облици рељефа, утичу на правац и оријентацију долина и њихових водотока. Као што се видело тај утицај се испољава углавном у два вида: у подударности главних долина са удoliniм (морфолошка конкордација) и неподударности, односно попречном положају главних долина према морфоструктурима како позитивних планинских тако и негативних потолинских (морфолошка дискордација). Више пажње је посвећено разматрању утицаја другог вида или типа морфоструктуре који у себи садржи епигенетска обележја са три посебна случаја или подтипа. То се особито односи на трећи подтип тј. епигенетске долине са наглашеним елементима неотектонских процеса. Ово стога што такве долине поседују изразите морфолошке аномалије на основу којих је и реконструисано присуство неотектонских процеса. Међу њима нарочити значај имају једносмерне асиметрије које када се упореде са једносмерним асиметријама констатованим у осталим пределима неогене ниске Шумадије (М. Зремски, 1982, 1987.) чије порекло епигенетских покрета води из истог правца СЗ-ЈИ, долази се до закључка да ова морфолошка аномалија представља значајну заједницу појаву за сагледавање могућности очувања *Цвијићевих абразионих површи*. У овом случају, дакле, бледи трагови некадашње централне језерске равни доказују се само на основу висине отвора епигенетских сутески на теменима планинских греда. Све што је испод те висине претрпело је знатне измене под утицајем неотектонских и претхних флувио-денудационих процеса чији резултат је савремени рељеф састављен из морфоструктуре ексхумираних планинских греда и котлина-котлина између њих чија динамика се одразила на појаву изразитих морфолошких аномалија лактастих скретања, инверзија и једносмерних асиметрија код речних долина.

### ЛИТЕРАТУРА

1. Зремски М. (1978): *Полифазне и полихроне епигеније као последица сукцесивне антецеденције* (Зборник радова Географског института „Јован Цвијић”, САНУ, књ. 30, Београд).

2. Зеремски М. (1981): *Непосредан утицај прстенастих морфоструктура на облик и оријентацију долинских система*. (Јубиларни симпозијум по водом 20 година постојања Лабораторије за методе геолошког картирања. Рударско-геолошки факултет. Билтен бр. 3, Београд).
3. Зеремски М. (1982): *Ортогоналне морфоструктуре и једносмерне асиметрије — геоморфолошки показатељи неотектонских процеса ниске Шумадије* (Зборник радова Географског института „Јован Цвијић”, САНУ, књ. 34, Београд).
4. Зеремски М. (1983а): *Трагови неотектонских процеса у рељефу западне Србије* (Посебно издање Географског института „Јован Цвијић“ САНУ, књ. 33, Београд).
5. Зеремски М. (1983б): *Неотектоника Крагујевачке котлине са гледишта геоморфологије* (Зборник радова Географског института „Јован Цвијић“ САНУ, књ. 35, Београд).
6. Зеремски М. (1984а): *Типови морфоструктура у рељефу западне Србије* (Гласник Српског географског друштва св. LXIV бр. 1, Београд).
8. Зеремски М. (1984б): *Левачко-беличка котлина* (Зборник радова Географског института „Јован Цвијић“, САНУ, књ. 36, Београд).
8. Зеремски М. (1987.): *Регионално рас пространење једносмерних асиметрија и њихов значај за неотектонику моравског дела ниске Шумадије*. (Зборник радова XII Конгреса географа Југославије, Нови Сад).

### Résumé

MILOŠ ZEREMSKI

### CARACTÈRE ET ORIENTATION DES VALLÉES DIRECTEMENT CONDITIONNÉS PAR LA MORPHOSTRUCTURE DU RELIEF

C'est un fait généralement connu que l'orientation des vallées vers les morphostructures (en tant que produits des processus endogènes) peut être de deux façons: a) lorsque les vallées suivent les directions fondamentales des morphostructures (concordances morphologiques) et b) lorsque les vallées sont posées transversalement sur la direction des morphostructures (discordance morphologique). Chez ce dernier groupe de vallées qui sont au fond épigéniques, ont été considérés trois cas, à savoir: b<sub>1</sub>, les vallées épigéniques en dehors du néogène, dont la direction est prédisposée par les failles transversales ou bien par le déplacement des lignes de côté, dans quel cas ont été préservés sédiments aquatiques, qui ont été bientôt après érodés, b<sub>2</sub>, les vallées épigéniques sans traces néotectoniques visibles, à méandres prononcés, greffés dans les défilés et b<sub>3</sub>, les vallées épigéniques aux éléments accusés des processus néotectoniques qui sont reconstruits sur la base des anomalies morphologiques — *déviation en coude, inversion et asymétrie* créées après l'entaillement épigénique. Un exemple typique de ces dernières représentent les vallées des rivières de Jasenica, de Rača et de Lepenica avec l'Uglješnica (dans la partie centrale de la région de Šumadija), dont la direction et l'orientation sont prédéterminées en combinaison des processus de formation des failles et de processus épilogéniques néotectoniques (Cr. 1). Grâce à ces mouvements et à l'érosion sélective, le relief de la Šumadija (dans la partie susmentionnée) a subi de considérables changements après le retrait de la Mer Pontienne, ce qu'est d'une certaine importance pour la conception nette des possibilités d'une conservation des pénéplaines d'abrasion de Cvijić.