

ОВРАЖНО-ЭРОЗИОННОЕ РАЙОНИРОВАНИЕ ПРЕДКАРПАТЬЯ

В работе использован главным образом тот богатый фактический материал, который собран сотрудниками и дипломантами кафедры физической географии ЧГУ по данному вопросу в период с 1958 по 1962 гг.

При этом Я. Р. Дорфманом была составлена подробная карта размещения гидрографической сети, оврагов, балок, уступов и т. д. в масштабе 1 : 500 000, исходным материалом для работы над которой послужили топоосновы масштаба 1 : 50 000, 1 : 100 000 и полевые съемки.

Геологические и физико-географические условия Предкарпатья¹ довольно близки, но претерпевают ряд изменений с запада на восток, в связи с чем меняются и условия развития оврагов.

1) Эрозионно-денудационными процессами на поверхность выведены песчано-глинистые отложения миоцена, однако ввиду того, что на западе поверхность вступила в фазу континентального развития в среднем сармате, а на востоке — в верхнем, более древняя поверхность Западного Предкарпатья (бассейн Днестра) переработана эрозионно-гляциально-денудационными процессами и погребена под рыхлыми моренными, зандровыми, аллювиальными, делювиальными отложениями (П. Н. Цысь, 1957). Поверхность Восточного Предкарпатья (бассейн Прута) сохранила сарматские отложения как на поверхности эрозионных останцев, так и сплошными массивами вблизи гор; покров плиоценово-четвертичных отложений маломощен.

В связи с этим овражно-балочная сеть в Западном Предкарпattie развивается главным образом в молодых наносах, а в Восточном — в коренных отложениях.

Овражно-эрозионная сеть Западного Предкарпатья крупноплановая, разнотипная, Восточного — характеризуется небольшими формами, в рельефе господствуют оплывины и оползни.

2) Развитие рельефа Предкарпатья происходит в условиях дифференцированных тектонических движений его частей, причем темп поднятий возрастает к востоку. В связи с этим глубинная эрозия в Восточном Предкарпattie протекает более активно.

3) Ячеистое строение Предкарпатского прогиба (Н. И. Михайлов), выраженное в чередовании участков поднятия —

¹ Предкарпатьем мы называем холмисто-грядовое предгорье, размещенное между орографическим уступом Карпат и субкарпатскими направлениями долин Днестра—на западе, Прута—на востоке.

возвышенностей и участков опускания — низменностей, благоприятствуют развитию современного овражного размыва. Низменности являются местными базами эрозии для возвышенностей. В связи с этим Предкарпатье можно разделить на участки сопряженного развития аккумулятивных низин и скульптурных возвышенностей.

4) Умеренно-влажный климат Предкарпатья к востоку изменяется в сторону увеличения континентальности. Степень заселенности несколько уменьшается к западу и северу.

Анализ показателей густоты и глубины эрозионного расчленения, любезно предоставленных нам О. Н. Мельничуком, типа и конфигурации овражно-балочных систем позволяет наметить в Предкарпатье следующие районы овражно-эрозионного расчленения:

Западное Предкарпатье

1) Верхне-Днестровский, куда мы относим возвышенность Санского и Днестровского бассейнов, находящихся в предгорье. Реки бассейна предгорного Днестра имеют веерообразное размещение и используют для своего стока поверхность флювиогляциально-аллювиальных, часто заболоченных низин (рр. Бложевка, Стрвяж, Быстрица и др.). Холмисто-грядовые междуречья поднимаются до 200 м над уровнем моря, максимальное поднятие поверхности находится на междуречье рек Стрвяж и Болозувка и равно 332,1 м.

Для рассматриваемой территории характерно господство зрелых, с мягкими плавными очертаниями, форм рельефа, развитие долинно-балочного расчленения, и только вдоль орографического края Карпат наблюдается некоторое омоложение эрозионных процессов, выражающееся в образовании коротких и узких донных оврагов в верховьях долин III и IV порядка. Последнее мы связываем с развитием в этом районе тектонического поднятия в послеледниковое время (П. Н. Цысь, 1956).

2) Дрогобычский район. Возвышенности Тисменице-Свичского междуречья отделяют Стрыйско-Жидачевскую котловину от Карпат и разделены понижением долины р. Стрый на две части: Дрогобыче-Трусковецкую и Моршинскую.

В основании первой части находится, по-видимому, Дрогобычское поперечное поднятие (П. Н. Цысь, 1959). На склонах долин правых притоков р. Тисменицы наблюдается значительное развитие береговых, а в долинах притоков IV порядка — вершинных оврагов.

На склонах возвышенностей Тисменице-Свичского междуречья Л. И. Воропай и Н. А. Куница (1963) наблюдали определенную ярусность в размещении эрозионных форм:

на террасовых уровнях с относительными высотами 25—60 м — развитие овражно-балочных форм рельефа, на крутых склонах с большими относительными высотами — развитие овражного рельефа.

В первом ярусе встречаются неглубокие долины и балки длиной от 2—3 до 5—6 км, узкие (до 50 м), причудливо разветвленные, в разрезе — трапециевидные, с глубиной врезки от 5—8 до 15—25 м, и береговые овраги с V-образным профилем, крутыми (35—52°) склонами, глубиной от 1,5 м в верховьях до 8—10 м в приустьевой части, длиной 1,0—1,5 км.

Во втором ярусе господствуют береговые и приводораздельные овраги, протяженность которых колеблется от 0,5 до 3,5 км, крутизна склонов — 22—40°. В средней части они, как правило, V-образные, ширина — 12—15 м, глубина — до 3,5 м, в нижней — расширяются до 25—30 м, глубина увеличивается до 6—10, профиль — трапециевидный. Балки достигают длины 4—5 км, узкие, глубоко врезанные; крутые борта их расчленяются многочисленными свежими промоинами и оврагами. Густота овражно-балочной сети достигает 1,6 км/км².

3) Долинский район, наиболее высоко приподнятый в Западном Предкарпатье. Поверхность его в подгорье достигает 488,5 м (г. Залесье), а у Днестра — 350 м над уровнем моря. Характеризуется развитием разветвленных древовидных систем оврагов.

4) Ломницкий район начинается у долины р. Сивка на западе и почти примыкает к долине р. Быстрицы Солотвинской на востоке. Характерно наличие узких междуречных гряд.

Овражному разрушению подвергаются главным образом уступы надпойменных террас. Овраги короткие — до 100—200 м, овальные в плане, наибольшей глубины (3—5 м) достигают в средней части; отвершков еще не имеют.

5) Амфитеатр Ивано-Франковской котловины активно расчленяется множеством глубоких длинных параллельных друг другу оврагов. Весьма агрессивна эродирующая деятельность верховьев р. Вороны, подбирающейся к Пруту.

Восточное Предкарпатье

6) Южно-Покутский район. Овраги левобережья долины р. Лючки у сс. Мышин, Стопчатов, Верхний Вербож двух-, трехвершинные с хорошо выраженной стенкой перепада высотой 1,5—2,0 м, глубиной от 1,5—3,0 м в верховье до 16 м в низовьях, при ширине между бровками соответственно от 4 до 20 м. Овраги Молодятинской группы образуют сложные системы древовидного плана. Верховья их растущие, с 2—5 вершинами, с типичным V-образным профилем,

незадернованными склонами, в средней части наблюдается пылолаживание склонов, расширение дна. Густота эрозионного расчленения в зоне Молодятин—Печенежин — 2—2,5 км/км².

Интенсивный современный размыв правого высокого (80 м) берега долины Прута происходит у с. Саджава, где наблюдаются все формы линейного размыва — борозды, промоины, овраги и др.

7) Причеремошский район размещен между р. Пистынской и западными склонами Черновицко-Сторожинецкой возвышенности. Ввиду большой разницы в высотном положении урезов Прута и Серета (до 200 м) правые притоки Прута — Глинница, Брусница, Бережница — разработали глубокие долины. Верховья их составляют либо глубокие овраговые, либо глубокие крутосклонные овражные амфитеатры. Многоярусные оползни встречаются на склонах долин, гряд и холмов, линейному размыву подвержены главным образом краевые склоны долин.

8) Район Черновицко-Сторожинецкой возвышенности делит Прут-Серетское междуречье почти пополам. В ее пределах встречаются различные морфологические группы оврагов — ветвистые с обрывистой бровкой, извилистые с небольшим количеством отвершков, короткие прямые и т. д. На северных и западных склонах возвышенности в водосборах притоков Прута развиваются веерообразные группы вершинных оврагов (по 4—6 оврагов). Западный склон гряд Черешенка и Думанская характеризуется наличием крутого, высотой 80—100 м, длиной три километра, карнизовидного обрыва с развитыми многоярусными оползнями.

9) Характерной особенностью рельефообразования Герцаевского района Прут-Серетского междуречья является менее активная, чем в районах 7 и 8, эродирующая деятельность притоков Прута. Последнее обусловлено тем, что тектоническое поднятие Новоселицкой котловины отстает от поднятия Черновицкой возвышенности.

Долины правых притоков Прута (Мольницы, Маморницы, Герцы) в своей нижней части асимметричны — левые склоны их пологие и растянулись на 3—4 км, правые крутые, высотой 30—50 м, сложены третичными глинисто-песчаными породами и лессовидными суглинками, в толще которых легко развиваются овражные формы рельефа. Овраги молодые, с 2—3 ответвлениями, глубиной 10—20 м. Развитие их обычно сопровождается образованием небольших цирков, трещин отрыва в верхней части и оплывинно-оползневых форм — в нижней.

Присеретская часть междуречья представляет собою пологоволнистую равнину, круто обрывающуюся к бассейну

Прута. Верховья Мольницы, Маморницы и Герцы разработали на прутском склоне водораздела глубокие цирки водосборов, высота склонов которых равна 120—140 м, а длины — 500—800 м.

10) Серетский район. На склонах гряд, холмов, долин и окрестностях сел Красноильск, Банилов господствует оплывинно-оползневой рельеф. Овражные, а больше балочные формы размещены радиально внутри обширных оползневых цирков, с поверхности которых они и отводят воды в реки. В долинах Малого Серета и Серетеля, главным образом на склонах правобережных I и III надпойменных террас, встречаются неглубокие (1,5—5,0 м), недлинные — до 10—50 м (реже — до 350 м) V-образные и трапециевидные с перепадами в вершинах овраги. Отдельными группами (Жадовская, Зруб-Комаровская, Давидовская) разместились овраги по линии с. Жадова на Серете — с. Красноильск на Серетеле. В пределах коренного берега долин рек встречаются глубокие — от 15 до 40 м — и крутосклонные балки, представляющие в плане сложные системы, состоящие из расширений, сужений, разветвлений.

Л. И. ВОРОПАЙ, А. КУНИЦА

ЭРОЗИОННАЯ ПОРАЖЕННОСТЬ ТИПОВ МЕСТНОСТЕЙ ЗАПАДНОГО (ДРОГОБЫЧСКОГО) ПРИКАРПАТЬЯ

Сельскому хозяйству Западного Прикарпатья, где пахотные угодья занимают, по А. Т. Ващенко, до 55,8% всей площади, огромный вред наносят процессы ускоренной линейной и плоскостной эрозии. На отдельных участках густота форм современного размыва составляет 0,8—1,2 км/км², а плоскостным смывом охвачено до 50—55% площади землепользования колхозов. Опасность эрозии состоит в том, что смывом и размывом захватываются все новые площади сельскохозяйственных угодий. Значительная эрозионная пораженность Западного Прикарпатья требует безотлагательной организации систематической, научно обоснованной защиты земель.

Развитие эрозионных процессов Западного Прикарпатья сложно и разнообразно. Морфология и интенсивность роста эрозионных форм определяются особенностями всей природной среды, в первую очередь геологическим строением, рельефом, климатом, растительностью, а также хозяйственной деятельностью человека.

Особенно интенсивно развивается эрозия на Блажевско-