

06
4-49.

МИНИСТЕРСТВО ВЫСШЕГО ОБРАЗОВАНИЯ УССР
ЧЕРНОВИЦКИЙ ГОСУДАРСТВЕННЫЙ УНИВЕРСИТЕТ

НАУЧНЫЙ ЕЖЕГОДНИК ЗА 1957 ГОД

В 14522

1968

Проверено _____ 1989 г.

НАУКОВА БІБЛІОТЕКА
ЧЕРНІВЕЦЬКОГО ДЕРЖАВНОГО УНІВЕРСИТЕТУ

ЧЕРНОВЦЫ — 1958

КАФЕДРА ФИЗИЧЕСКОЙ ГЕОГРАФИИ

М. С. КОЖУРИНА

К ГЕОМОРФОЛОГИИ ДОЛИНЫ р. ЧЕРНЫЙ ЧЕРЕМОШ

При рассмотрении плана гидрографической сети бассейна р. Черемош обращает на себя внимание коленообразное размещение реки Черный Черемош.

Начинаясь на северных склонах Чивчинского хребта, Черный Черемош пересекает внутреннюю антиклинальную зону Карпат, придерживаясь северо-западного, северного направления, выходя в Центрально-синклинальную зону, поворачивает на восток, во Внешней антиклинальной зоне отклоняется на северо-восток, потом восток, юго-восток и сливается с Белым Черемошем.

Белый Черемош течет поперек все три тектонические зоны северо-восточного склона Карпат, придерживаясь в основном северного, северо-восточного направления.

Геоморфологические наблюдения, проведенные в долине Черного Черемоша летом 1957 года совместно со студентами географического факультета ЧГУ М. Д. Волощуком и И. Т. Калиняком, позволили отметить наличие шести надпойменных террас: первая представлена двумя равнинными поверхностями высотой 3 м и 7 м над урезом реки, вторая — равнинными поверхностями с относительной высотой 10 м, 12 м, 15 м, третья — 25—35 м, четвертая — 50—60 м, пятая — 100 м, шестая — 140 м, седьмая — 160—180 м. Все террасы цокольные. Мощность аллювия небольшая и колеблется в пределах 1,5—4,0 м. Это, главным образом, галечники, желтая глина, галечный светлобурый суглинок.

Лучше всего сохранилась терраса с относительной высотой 100 м. Она четко прослеживается во всех тектонических зонах, через которые протекает Черный Черемош.

Различное литолого-тектоническое строение отдельных зон Карпат определило наличие отличий в морфологическом строении отдельных частей долины.

В плотных меловых песчаниках и кристаллических породах Внутренней антиклинальной зоны долина Черного Черемоша каньонообразна. Террасы узкие, встречаются небольшими массивами, и полный комплекс их в одном каком-либо месте почти не встречается. Ввиду того, что река пересекает почти поперек тектонические структуры

III порядка (чешуи, складчато-блоковые поднятия, надвиги), долина ее то суживается, то расширяется, принимая иногда форму котловины (с. Зеленое).

Заметное сужение долины наблюдается в зоне прорыва Черным Черемошем Магуро-Черногорского надвига (к югу от с. Красник).

В зоне развития менилитовой свиты Кросно (черные аргиллиты с прослоями песчаников, мергелей) в Центральной синклинальной зоне наблюдается резкое расширение долины, получившее в литературе название Жабьевской котловины, ибо в пределах ее размещен районный центр Жабье.

I и II надпойменные террасы достигают здесь наибольшей ширины — 2—3 км (в то время как в других местах они не превышают 300 м).

Весь террасовый комплекс долины здесь хорошо представлен литологически и морфологически.

Весьма примечателен конусовидный останец V надпойменной террасы, возвышающейся над поверхностью I надпойменной террасы в с. Жабье.

В пределах Внешней антиклинальной зоны Черный Черемош в начале (от с. Жабье до с. Криворивня) размещается вдоль линии поперечного разлома, потом размещается вдоль контакта чешуй (Скольской и Оровской, Скольской и Парашки). Долина здесь узкая, V-образная.

Массивные, плотные песчаники чешуи Парашки образуют значительное сужение долины, своеобразные Жабьевские ворота, где почти отвесные склоны долины подступают непосредственно к руслу реки.

Широкой известностью среди местного населения пользуется сужение долины, называемое «Чертово колено», возникшее у пересечения рекою надвига пород средне-кросненской свиты на нижне-кросненские в пределах Центральной синклинальной зоны. Шоссейная дорога здесь проходит по крутому склону долины на высоте 30—40 м над рекою.

Довольно широким развитием в долине Черного Черемоша пользуются осыпи и конусы выноса временных потоков, размещенные на поверхности I, II надпойменных террас.

Прямая взаимосвязь и взаимообусловленность между литолого-тектоническим строением долины р. Черный Черемош представляется нам несомненной, но требует дальнейшей детализации, уточнения.

ЛИТЕРАТУРА

1. Богданов А. А. и Пушаровский Ю. М. Основные черты тектоники Центральной синклинальной зоны Восточных Карпат, Изв. АН СССР, сер. геол., № 2, 1950.
2. Бондарчук В. Г. Радянські Карпати, Київ, 1957.
3. Красуская Н. С. Геоморфология долины реки Черемош, Автореферат канд. дисс., Львов, 1956.
4. Муратов М. В. Тектоника и история развития альпийской геосинклинальной области юга европейской части СССР и сопредельных стран, Тектоника СССР, т. II, АН СССР, М.—Л., 1949.
5. Цысь П. Н. Схема геоморфологического районирования западных областей УССР, Уч. зап. Львов, университета, т. XVIII, географический сборник, в. 1, 1951.
6. Цысь П. Н. Некоторые особенности развития долинных систем Советских Карпат, Известия ВГО, т. 89, в. 1, 1957.
7. Teisseyre H. Terasy Czeremoszu u okolicy Zabiego, Wiad. geogr., XI, 1—2, 1933.