

Н. Ф. ГРЕЧАНИК, М. А. БОГДАСАРОВ

## ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКАЯ ХАРАКТЕРИСТИКА БАСЕЙНА РЕКИ ЯСЕЛЬДА

*Брестский государственный университет им. А.С. Пушкина, г. Брест, Беларусь  
geobel@brsu.brest.by, bogdasarov73@mail.ru*

Современный рельеф бассейна р. Ясельда представлен плоскими заболоченными и плосковолнистыми низинами и равнинами, отдельными массивами моренной равнины и грядовыми массивами конечно-моренных образований, а также слабо выраженными речными долинами притоков. Доминирующим рельефообразующим агентом в бассейне реки явилась деятельность припятского оледенения днепровского и сожского времени. Сформированные в то время формы рельефа в последующем были преобразованы эрозионной деятельностью временных и постоянных водотоков, эоловыми и карстовыми процессами. В настоящее время ощутимым рельефопреобразующим фактором является хозяйственная деятельность человека, в результате которой возникают техноморфы. В пределах территории ясельдинского бассейна выделяется пять геоморфологических районов – Коссовская, Пружанская, Логищинская моренно-водно-ледниковые равнины с краевыми ледниковыми образованиями, Наревско-Ясельдинская озерно-аллювиальная равнина и краевые ледниковые образования и водно-ледниковая равнина Загородья.

**Коссовская моренно-водно-ледниковая равнина с краевыми ледниковыми образованиями** расположена в крайней северо-западной части ясельдинского бассейна. Отметки дневной поверхности в пределах района снижаются к востоку от Балтийско-Черноморского водораздела и в дистальном направлении от краевых образований. Главный водораздел на этой части бассейна проходит восточнее д. Новый Двор к дд. Кукличи, Вильяново, Верчицы, Иодчики, Хрищановичи. В рельефе выделяются три ярусные ступени: выше 190 м, 180–190 и ниже 170 м. Высшая ступень занята крупнохолмистыми и грядовыми формами краевых образований, на средней развиты средне- и мелкохолмистые краевые формы, участки моренной равнины и верхние части водораздельных зандровых поверхностей, нижней соответствует пологонаклонный зандр и долины ручьев, по которым отметки снижаются до 149 м. Относительные превышения основной части территории бассейна составляют 15–20 м, реже до 25 м.

**Пружанская водно-ледниково-моренная равнина с краевыми ледниковыми образованиями** включает в себя комплекс краевых ледниковых образований, зандров и моренных равнин припятского оледенения сожского времени. Полоса наиболее приподнятого рельефа занимает северную часть района. В восточном направлении отметки убывают по линии Пружаны – Трухановичи, а дальше их уменьшение на 20–30

м становится более четким. На крайнем северо-восточном участке абсолютные отметки возрастают до 189 м. Реки и ручьи района унаследовали систему гляциофлювиальных долин. Радиально-центробежный рисунок с кольцевым обрамлением выделяется на междуречье Ясельды и канала Винец, Ясельды и Жегулянки. Абсолютные отметки земной поверхности составляют 157–189 м, причем максимальные высоты характерны для северной части района. В южном направлении они постепенно снижаются. Наибольшие площади занимает пологоволнистая и плоская водно-ледниковая равнина с отметками 160–168 м. В северной части поверхность этой равнины осложнена флювиокамами и термокарстовыми западинами. Камы отмечены в окрестностях дд. Бакуны, Клепахи, Козлы, Силичи и Нестерки. Их относительные превышения достигают 5–8 м. Диаметр основания 150–340 м. Крутизна склонов 10°. Более высокий гипсометрический уровень (165–174 м) образуют небольшие фрагменты пологоволнистой моренной равнины у дд. Ольшаны, Репехи, Смоляны. Еще выше располагаются денудированные участки среднехолмистых и платообразных конечно-моренных образований с отметками до 189 м. На территории района выделен Пружанский угловой массив. Он контрастно выражен на участке дд. Лихосельцы – Силичи – Трухановичи, где развит холмисто-рядовой рельеф с относительными превышениями 10–15 м. Склоны холмов имеют крутизну от 10 до 30°. В восточной части района денудированные конечно-моренные гряды выделяются возле дд. Малечь, Кабаки и Ворожбиты. На этом участке развиты гляциодислокации, которые имеют чешуйчато-надвиговое строение [1]. К востоку от Пружанского углового массива краевые образования следуют в направлении Малечь – Береза – Бронная Гора. Центральную часть этой ветви занимает Березовская гляциодислокация, которая протягивается почти на 30 км от д. Леошки через д. Кабаки на д. Малечь.

Самый низкий гипсометрический уровень занимают заторфованные ложбинные понижения шириной в 1–2,5 км, простирающиеся в субмеридиональном направлении, выходя за пределы района. По их тальвегам протекают канализированные водотоки.

**Наревско-Ясельдинская озерно-аллювиальная равнина.** Дневная поверхность на преобладающей части района имеет абсолютные отметки 140–153 м. В северной части района, на участках водно-ледниковой равнины и на Наревско-Ясельдинском водоразделе, высоты достигают 160–162 м. Минимальные отметки (136 м) зафиксированы на урезе Ясельды у юго-восточной границы района. В связи с положением района на морфологически наиболее слабо выраженном участке Балтийско-Черноморского водораздела, поверхность ясельдинского бассейна незначительно наклонена к юго-востоку. Водораздел занят крупными болотными массивами. Озерно-аллювиальная равнина в пределах территории ясельдинского бассейна разделяется на три участка: Верхне-Ясельдинский, Средне-Ясельдинский и Бобровичско-Выгоновский. На Верхне-Ясельдинском участке в центральной части находится болото Дикое, из которого берет начало р. Ясельда. Из других болотных массивов этого участка выделяется Хоревский, занимающий верхний отрезок долины Ясельды между дд. Хорево, Вошиничи, Новоселки, Скорцы, Рогачи и Панасовичи. Абсолютные отметки поверхности Хоревского массива 154–155 м, что на 4–5 м ниже отметок болота Дикое. На северо-востоке района расположен Бобровичско-Выгоновский участок. Урез оз. Бобровичского и Выгоновского 151 м, а отметки поверхности окружающих болотных массивов 152–154 м. Древнебереговая линия Бобровичско-Выгоновского мелководного бассейна хорошо фиксируется по своеобразным формам у д. Выгоноще где абсолютные отметки возрастают до 159–162 м. Относительные отметки береговых форм вместе с эоловой надстройкой составляют 4–6 м. Системой заболоченных долин Бобровичско-Выгоновский участок соединяется со Средне-Ясельдинским. Центральную часть Средне-Ясельдинского участка занимают

три крупных озера – Белое, Черное и Споровское. Несколько меньшее проточное озеро Заозерское находится на юго-восточном окончании участка у д. Мотоль. От него на север-северо-восток, по направлению на Бобровицкое озеро, в зоне влияния Выжевско-Минского разлома находятся карстовые озера Мульное и Гоша. Урез Белого и Черного озер составляет 143 и 142 м, Споровского и Заозерского – 141 и 140 м. В зоне распространения этих озер выделяются три уровня озерно-аллювиальной равнины: 142–144 м, 145–148 и выше 150 м, тогда как на первых двух участках таких уровней два.

**Краевые ледниковые образования и водно-ледниковая равнина Загородья** расположены на Пина-Ясельдинском междуречье. В субширотном направлении Загородье вытянуто на 85 км при максимальной ширине до 30 км. Северная часть Загородья представляет собой территорию с пересеченным холмисто-грядовым рельефом, абсолютные отметки которого изменяются от 140 м на окраинах и до 173–175 м во внутренней части. При этом максимальные высоты группируются в северной части в две полосы – внутреннюю, которая протягивается по направлению дд. Кремно – Микитск – Достоево – Оснежицы и внешнюю, – простирающуюся в направлении дд. Дроботы – Сорочкин – Щекотск – Горовата – Боровая – Березовичи. В пределах водно-ледниковой равнины отметки снижаются от 155 до 140 м. По особенностям морфологии и условиям формирования краевого ледникового комплекса наиболее четко выделяется в современном рельефе внутренняя (северная) зона, указывая на преобладание в ней напорных образований [2]. На северо-западе выделяется массивное чешуйчато-надвиговое сооружение – Кремненская гляциодислокация [2, 3]. Расположена она в прибортовой части между дд. Бездеж, Кремно, Ополь. В плане дислокация имеет форму полуэллипса с осью прогиба по направлению к юго-юго-западу в сторону дд. Тулятичи – Кремно. Длина дуги 20 км при ширине около 2 км. Прогиб в дистальном направлении составляет 8 км. Превышение дислоцированных рельефных поверхностей над озерно-аллювиальной равниной, расположенной к северу, составляет 28 м. К востоку от Кремненской дислокации морфологически выраженные краевые образования представлены насыпными формами. В рельефе выделяются холмы и гряды с относительными превышениями 5–10 м, реже до 15 м. Гряды вытянуты в субширотном направлении. Длина их 0,5–5 км, чаще 2–3 км, ширина от 100–200 м до 1,2 км. Краевые образования Загородья окаймляются сплошной полосой шириной 5–10 км водно-ледниковой равнины с участками вторичной моренной равнины. Поверхность западного участка преимущественно пологоволнистая. Разнообразят рельеф субширотные заторфованные понижения шириной до 200–600 м и протяженностью от 1,5 до 6 км.

**Логишинская водно-ледниковая равнина с краевыми ледниковыми образованиями.** На юге и востоке равнина ограничена долинами Ясельды и Вислицы, а с запада и севера оконтуривается Наревско-Ясельдинской озерно-аллювиальной равниной. В плане она имеет форму прямоугольника, вытянутого в широтном направлении на 35 км. Параллельно южному ограничению района протягивается полоса с максимальными абсолютными отметками современного рельефа, отвечающая Логишинскому краевому ледниковому комплексу. Здесь западнее Логишина находится самая высокая точка территории – 174 м. В западном и северо-восточном направлениях вершинные поверхности постепенно снижаются до 155–160 м. Краевые формы в плане имеют форму дуги с осью прогибания, совпадающей с Логишинско-Малоплотницкой ложбиной. Между Логишином и д. Мокрая Дубрава рельеф крупногрядовый. Гряды вытянуты в три параллельные цепи. Превышения их 10–15 м. От Логишина одна ветвь дуги вытягивается в северо-западном направлении на дд. Соколовка – Клетная – Глиняная. В восточном направлении краевой комплекс от Логишина протягивается на

Стошаны – Юзефины. На севере выделяется вторая зона повышенного рельефа, также занятая краевыми образованиями. Абсолютные высоты достигают 165 м. Краевые формы разорваны поперечными понижениями, освоенными долиной р. Вислица и другими водотоками. В юго-восточной части района в пределах Парахонского участка в приустьевой части Ясельдинско-Бобрицкого междуречья находятся грядово-холмистые напорные формы рельефа. Эти формы формируют дугу напорного краевого комплекса припятского ледника днепровского времени с абсолютными отметками 156–158 м. Относительные превышения составляют 5–8 м. Гряда в целом, и составляющие ее пологосклоновые холмы вытянуты в субширотном направлении. Значительную площадь района занимают торфяные массивы, которые образовались на месте бывших озерных водоемов.

**Долина Ясельды.** Долина Ясельды в верхнем и среднем течении (за исключением участка между дд. Здитово – Жабер) выделяется условно. Начиная от д. Мотоль и до р. Припять, долина хорошо выражена и имеет ширину 15–20 км. В долине выделяются пойма и первая надпойменная терраса. Пойма начинает проследиваться в двух километрах к западу от д. Трухановичи. Ее высота над урезом воды 0,6–1,5 м. Уступ выражен везде, за исключением участка пересечения озерно-аллювиальной равнины. Первая надпойменная терраса выделяется только в нижнем течении. Проследивается она от д. Твердовка по левобережью, где имеет ширину до 1 км, затем ниже по течению до 8–10 км, а в устьевой части общая с Припятью достигает в поперечнике 15 км. На правом берегу терраса тянется узкой полосой, имея ширину 0,2–1,0 км. Высота террасы 4–6 м. Русло реки от истока на протяжении 40 км, а также от д. Селец до д. Стригин канализировано. На не канализированных участках оно извилистое и сильноизвилистое, шириной от 10 до 82 м.

#### Список литературы

1 Левков, Э. А. Гляциотектоника / Э. А. Левков. – Мн. : Наука и техника, 1980. – 280 с.

2 Деруго, Г. В. Некоторые особенности геологического строения и геоморфологии Загородской возвышенности / Г. В. Деруго, Ю. В. Сапега // Геология и геохимия антропогена Белоруссии. – Мн. : Наука и техника, 1974. – С. 53–57.

3 Левков, Э. А. Кремненская гляциодислокация / Э. А. Левков, Г. В. Деруго // Докл. АН БССР, 1975. – Т. XIX. – № 7. – С. 645–647.