

УДК 551.43(476)

Н.Ф. Гречаник¹, М.А. Богдасаров²¹ канд. геогр. наук, доц. каф. географии и природопользования
Брестского государственного университета имени А.С. Пушкина² д-р геол.-минерал. наук, проф., зав. каф. географии и природопользования
Брестского государственного университета имени А.С. Пушкина**РЕЛЬЕФ ТЕРРИТОРИИ БАСЕЙНА РЕКИ ЯСЕЛЬДА**

В статье дана характеристика геоморфологических районов, соответствующих местным морфологическим комплексам современного рельефа территории бассейна реки Ясельда. В описании геоморфологических единиц выделены высотно-ярусные уровни, особенности физиономического облика территории, выделены генетические агенты, проявление которых способствовало формированию типов и форм рельефа.

Современный рельеф бассейна р. Ясельда представлен плоскими заболоченными и плосковолнистыми низинами и равнинами, отдельными разноплощадными 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 ледниковые, водно-ледниковые формы в последующем были преобразованы эрозионной деятельностью временных и постоянных водотоков, эоловыми, карстовыми и в меньшей степени гравитационными процессами. В последние десятилетия XX в. и в настоящее время ощутимым рельефо-преобразующим фактором является хозяйственная деятельность человека. Значительные площади в бассейне реки занимают техноморфы в виде водохранилищ, прудов, каналов, дамб и карьеров.

Рельефообразующими породами в бассейне Ясельды являются аккумуляции квартера, которые представлены различными генетическими типами, формирование которых происходило в различных палеогеографических обстановках. Доминирующими рельефообразующими типами отложений являются водно-ледниковые, озерно-аллювиальные, аллювиальные, болотные, озерные, эоловые и моренные. Рельефообразующие отложения подстилаются аккумуляциями неогенового, палеогенового и мелового возраста. Мезозойско-кайнозойские аккумуляции участвуют в строении чешуйчатых дислоцированных образований, выражающихся в современном рельефе северной и восточной части Загородья и окрестностях Логишина.

Северо-западная часть исследуемой территории расположена в пределах геоморфологической области равнин и низин Предполесья, а основная часть бассейна находится в пределах области Полесской низменности. В границах первой области в бассейне р. Ясельда выделяется два геоморфологических района: Коссовская моренно-водно-ледниковая равнина с краевыми ледниковыми образованиями и Пружанская моренно-водно-ледниковая равнина с краевыми ледниковыми образованиями. В области Полесской низменности выделяется три геоморфологических района: Наревско-Ясельдинская озерно-аллювиальная равнина, краевые ледниковые образования и водно-ледниковая равнина Загородья, Логишинская водно-ледниковая равнина с краевыми ледниковыми образованиями [1].

Коссовская моренно-водно-ледниковая равнина с краевыми ледниковыми образованиями

Равнина расположена в крайней северо-западной части Ясельдинского бассейна. На юге характеризуемая территория ограничивается Наревско-Ясельдинской равниной.

В тектоническом отношении Коссовская равнина в пределах характеризуемой территории Ясельдинского бассейна приурочена к северо-восточному окончанию Подляско-Брестской впадины и Ивацевичскому погребенному выступу Белорусской антеклизы.

Ложе четвертичных образований характеризуется развитием крупного поднятия, находящегося за пределами бассейна с возвышенным участком южнее Волковыска (129,3 м), от которого поверхность снижается к востоку до 50 м. Ложе осложнено серией субмеридиональных ложбин ледникового выпаживания и размыва. Днища их опущены до абсолютных отметок 10–30 м. Основные черты погребенного рельефа хорошо отражаются в дневной поверхности, в виде долин рек Темры и Мацовки, совпадающих с ледниковыми ложбинами.

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 деревням Кукличи, Вильяново, Верчицы, Иодчики, Хрищановичи. Абсолютные высотные отметки по линии водораздела варьируют: 181–195–190–180–167 м. В рельефе выделяются три ярусные ступени: выше 190 м, 170–190 м и ниже 170 м. Высшая ступень занята крупнохолмистыми и грядовыми формами краевых образований, на средней развиты преимущественно 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 (урез руч. Федоска). Суммарная амплитуда рельефа составляет около 110 м. Приводо-раздельные части в основном сглаженные, пологоволнистые, на поверхности которых часто встречаются разноразмерные валуны кристаллических пород. Относительные превышения основной части территории составляют 15–20 м, реже до 30 м. По направлению к Наревско-Ясельдинской равнине рельеф принимает мелкохолмистовувалистый и пологоволнистый облик. На придолинных участках развито много оврагов и балок с конусами выноса в устье.

Пружанская водно-ледниково-моренная равнина с краевыми ледниковыми образованиями

Район включает в себя комплекс краевых ледниковых образований, зандров и моренных равнин припятского оледенения сожского времени. Простирается с запада на восток в пределах бассейна составляет 40 км, а в меридиональном направлении протяженность достигает 28 км. Южная граница района совпадает с предельной границей распространения припятского ледника сожского времени. В геоструктурном отношении район охватывает северо-восточную часть Подляско-Брестской впадины и часть западного склона Полесской седловины.

Рельеф коренных пород представляет собой неровную, слабо наклоненную к северу и западу поверхность. Глубина залегания пород кристаллического фундамента находится на отметках от –500 до –700 м. Поверхность ложа четвертичного покрова неровная с абсолютными отметками 60–90 м, а в местах изометричных понижений опускается до отметки 20 м. Мощность четвертичных отложений 60–90 м, а в переуглублениях она достигает 140 м. В основании четвертичных отложений залегают палеоген-неогеновые пески и глины, реже – известняки и мергели позднемелового возраста. Большинство понижений в ложе четвертичного чехла прямо отражено в дневной поверхности, хотя общее распределение максимальных абсолютных отметок находится в обратном соотношении. Полоса наиболее приподнятого рельефа занимает северную часть района. В восточном направлении отметки чуть убывают до линии Пружаны – Трухоновичи, а дальше их уменьшение на 20–30 м становится более четким. На крайнем северо-восточном участке абсолютные отметки высот возрастают до 189 м. От этой

наиболее возвышенной полосы местность к западу и северу резко, а к югу и востоку постепенно снижается до 150–155 м.

Реки и ручьи района полностью унаследовали систему гляциофлювиальных долин. Радиально-центробежный рисунок с кольцевым обрамлением выделяется на междуречье Ясельды и канала Винец, Ясельды и Жегулянки.

Абсолютные отметки земной поверхности приходятся на 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 встречаются в окрестностях деревень 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) образует небольшие фрагменты пологоволнистой моренной равнины у деревень Ольшаны, Репехи, Смоляны. Еще выше располагаются денудированные участки среднехолмистых и платообразных конечно-моренных образований с отметками до 189 м. На территории района выделен угловой Пружанский массив, который приурочен к междуречью верховьев Ясельды и Поперечной [1]. Наиболее выражен этот массив на участке деревень Лихосельцы, Силичи, Трухановичи, где развит холмисто-грядовый 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 деревень Малеч, Кабаки и Воробиты. На этом участке развиты гляциодислокации, которые имеют чешуйчато-надвиговое строение [2].

Анализ распределения краевых ледниковых образований и гляциофлювиальных долин позволяет выделить на равнине два крупных ледниковых языка, расходившихся от Пружанского углового массива, занимающего междуречье верховья Ясельды и Поперечной. Наиболее выразителен Пружанский массив на участке Лихосельцы – Трухановичи – Силичи, где выделяется крупнохолмисто-грядовый рельеф с абсолютными отметками до 185–189 м. Относительные превышения достигают 10–15 м и более. От этого места краевые формы трассируются на юго-запад и юго-восток.

К востоку от Пружанского углового массива краевые образования следуют в направлении Малеч – Береза – Бронная Гора. Центральную часть этой ветви занимает Березовская гляциодислокация, которая протягивается почти на 30 км от д. Леошки через д. Кабаки на д. Малеч. Сильная дислоцированность пород в пределах изогнутой гляциодислокации отмечается в карьерах у деревень Селец, Малеч, Хомичи, Первомайская и у г. Береза. В карьере д. Речица в дислоцированной толще на глубине четырех метров залегают александрийские озерные отложения мощностью до 4 м, которые подстилаются образованиями березинского ледникового горизонта.

Дислокация, приуроченная к приподнятому участку ложа четвертичных отложений, имеет чешуйчато-надвиговое строение. Мощность чешуи по данным замеров в карьере у д. Хомичи (восточная часть зоны гляционарушений) 100–120 м. В строении чешуи принимают участие мел-палеогеновые и четвертичные породы. Чешуи падают на север-северо-запад под углом 25–40°. В приконтактной части надвиговой зоны в мелу наблюдаются текстуры течения, а в нижележащий песок затерты окатыши мела и кремневая галька.

У деревень Малеч и Кабаки дислоцированные толщи состоят из писчего мела, глауконитово-кварцевых песков палеогена и кварцевых неогеновых песков, перекрываемых песчаными или суглинистыми гляцигенными отложениями. Мощность прослоев мела 7–8 м. Общая мощность чешуи до 20–40 м. Падение их на север под углом 20–30°.

Простираание основных элементов дислокации полностью совпадает с ориентировкой системы параллельных гряд и холмов протяженностью до 1–2 км. В межгрядовых понижениях на участках долин отмечаются озеровидные заторфованные расширения. Восточнее, в районе Бронной Горы, в строении морфологически хорошо выраженных форм принимает участие преимущественно песчано-гравийный материал. В центральной части отмечается сложное дислоцированное залегание различных типов отложений.

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. В пределах района широкое распространение получили эоловые формы. Они представлены песчаными буграми, серповидными и параболическими формами в северной части района у д. Трухановичи. Крупный линейный массив эоловых песков, простирающийся в субширотном направлении, расположен южнее д. Ворожбиты. Его длина составляет 9,9 км.

Наревско-Ясельдинская озерно-аллювиальная равнина

Район расположен в северо-западной части Полесья между Пружанской водно-ледниково-моренной равниной и Загородьем на юге и Коссовской моренно-водно-ледниковой равниной на севере. С востока он примыкает к Логишинской равнине с краевыми образованиями. Относительно сопредельных районов равнина понижена на 20–40 м. Территория занимает северо-восточную часть Подляско-Брестской впадины и северо-западную Полесской седловины. Положение равнины к югу от Белорусской антеклизы, отделенной Свислочским и Ляховичским разломами, определило неоднократное заложение на ее северном обрамлении краевых ледниковых образований, вдоль которых происходил усиленный размыв доледниковых поверхностей и их последующее заполнение моренными, водно-ледниковыми и аллювиальными осадками [1].

В рельефе ложа четвертичного покрова прослеживаются крупные понижения субширотного и субмеридионального направлений. Крупнейшая из них – Наревская ложбина ледникового выпахивания и размыва – вытянута вдоль долины Нарева и частично захватывает верховья Ясельды. Днище ее опущено на глубину до –85 м. Приподнятые участки дочетвертичной поверхности располагаются на абсолютных отметках 110–130 м. Основной фон составляют высоты 80–100 м над уровнем моря.

Мощности четвертичных отложений не выдержаны. В среднем они измеряются 60–80 м, а по переуглублениям увеличиваются до 150–200 м и более.

Дневная поверхность в преобладающей части территории имеет абсолютные отметки 140–153 м. В северной половине 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.

Общий рисунок гидросети района радиально-центробежный. Реки от главного водораздела расходятся к юго-востоку и востоку. На участке ясельдинских озер выделяется Наревско-Ясельдинская равнина как обширное понижение была территорией развития крупных озер и основных артерий стока северо-западной части Полесья. Широкие, слабо выраженные долины и крупные озера – характернейшая черта строения ее рельефа. Основную часть района занимают разновозрастные ступени озерно-аллювиальной равнины, свидетельствующие об основных этапах формирования открытого ре-

льефа в поозерско-голоценовое время. Наибольшие высоты района связаны с древне-береговыми образованиями, переработанными эоловыми процессами.

В разрезе озерно-аллювиальной равнины широкое участие принимают немые песчано-глинистые отложения, повсеместно перекрытые маломощным слоем торфа. Особенностью строения осадков является фациальное замещение по разрезу озерных толщ речными, что указывает на проточный характер озер и частые перемещения русл. Подтверждением этому является строение донных осадков озера Черное.

Озерно-аллювиальная равнина в пределах территории ясельдинского бассейна разделяется на три участка: Верхне-Ясельдинский, Средне-Ясельдинский и Бобровичско-Выгоновский.

На Верхне-Ясельдинском участке озера не сохранились. Все они спущены или заторфованы. Центральную часть участка занимает болото Дикое, из которого берут начало реки Нарев и Ясельда. Верхняя часть торфяной залежи этого участка представлена осоковым торфом, иногда перекрытым осоково-гипновым. Под ним залегает древесно-тростниковый торф, подстилаемый гипновым или озерным мергелем и сапропелем мощностью 0,2–0,6 м. Общая мощность залежи до 3,5 м. Из других болотных массивов этого участка выделяется Хоревский, занимающий верхний отрезок долины Ясельды между деревнями Хорево, Вошиничи, Новоселки, Скорцы, Рогачи и Панасовичи. Строение залежи аналогично разрезу массива Дикое. Мощность отложений здесь увеличивается до 4,5 м, в том числе мергеля – до 1,6 м, сапропеля – до 0,6 м. 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, занимающий гораздо большую площадь. Урез озер Бобровичского и Выгоновского 151 м, отметки поверхности окружающих болот 152–154 м. Торфяная залежь преимущественно низинная и мелкозалежная. Местами на отдельных участках установлено развитие маломощного слоя верхового торфа. 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 до 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. Последнее дренируется Ясельдой. Несколько меньшее проточное озеро Заозерское находится на юго-восточном окончании участка у д. Мотоль. От него на север-северо-восток, по направлению на Бобровичское озеро, в зоне влияния Выжевско-Минского разлома находятся карстовые озера Мульное и Гоща. Урез Белого и Черного озер составляет соответственно 143 и 142 м, Споровского и Заозерского – 141 и 140 м. В зоне распространения описываемых озер выделяются три уровня озерно-аллювиальной равнины: 142–144 м, 145–148 и выше 150 м, в то время как на первых двух участках таких уровней было только два. В настоящее время отмечается некоторое понижение уреза озер и сокращение их зеркал, что связано с прокладкой сети меж- и внутрибассейновых мелиоративных каналов.

Краевые ледниковые образования и водно-ледниковая равнина Загородья

Водно-ледниковая равнина и краевые ледниковые образования расположены на Пина-Ясельдинском междуречье. В плане район имеет форму неправильного треугольника. Северное, южное и восточное ограничения этой территории четкие. На западе граница проводится менее определенно по широкой заболоченной ложбине, тянувшейся от устья р. Лосинцы на юго-запад вдоль деревень Судиловичи, Большие Лясковичи, Деревная и далее на пгт Антополь.

В субширотном направлении Загородье вытянуто на 85 км при максимальной ширине до 30 км. Район занимает наиболее приподнятую часть Полесской седловины с глубиной залегания фундамента до 300 м. Общая мощность четвертичного покрова Загородья достигает 80 м, составляя в среднем 30–40 м. Поверхность ложа четвертичного чехла приподнята относительно прилегающих участков на 20–30 м, на площади Кремненской гляциодислокации – на 40–50 м.

В строении четвертичной толщи участвуют ледниковые и водно-ледниковые образования березинского и днепровского возраста. По геолого-геоморфологическим особенностям различаются две части Загородья: повышенная северная, занятая краевым ледниковым комплексом, и пониженная южная, водно-ледниковая полого наклоненная равнина к р. Пине и Днепровско-Бугскому каналу, которые находятся за пределами Ясельдинского бассейна.

Северная часть Загородья представляет собой территорию с пересеченным холмисто-грядовым рельефом, абсолютные отметки которого меняются от 140 м на окраинах до 173–175 м во внутренних районах. При этом максимальные высоты группируются в северной части в две полосы: внутреннюю, которая протягивается по направлению деревень Кремно, Микитск, Достоево, Оснежицы, и внешнюю, простирающуюся в направлении деревень Дроботы, Сороцкин, Щекотск, Горовата, Боровая, Березовичи. В пределах водно-ледниковой равнины отметки снижаются от 155 до 140 м.

Гидрографическая сеть представлена небольшими, преимущественно канализированными реками (Меречанка, Мышь, Плеса и др.), расходящимися от проксимальной части краевого ледникового комплекса в северном направлении. Реки и небольшие безымянные ручьи, текущие к северу заложены по ложбинам стока ледниковых вод или по межгрядовым понижениям. Их истоки не выходят за контуры внешней полосы поднятий. Рисунок долинной сети параллельный, на участках развития гляциодислокации параллельный концентрический. Особенно выразителен такой тип рисунка на Кремненской гляциодислокации.

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 [3]. На северо-западе выделяется массивное чешуйчато-надвиговое сооружение – Кремненская гляциодислокация [3; 4]. Расположена она в прибортовой части между деревень Бездеж, Кремно, Ополь. В плане дислокация имеет форму косо срезанного полуэллипса с осью прогиба по направлению к юго-юго-западу в сторону деревень Тулятичи и 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.

В строении дислоцированных образований принимают участие мел-палеоген-неогеновые (мел, пески, глина) отложения, четвертичные разнотерристые пески и валунные супеси. Чешуйчатое строение дислокации хорошо прослеживается на аэрофотоснимках по полосовому ее изображению. В направлении на д. Белая выделяется 43 полосы. Распаханность территории не позволяет отметить их прямое выражение в рельефе, но по высыпкам мела они легко опознаются. На отдельных участках превышения грядок до 0,5 м. Длина полос около 1 км, реже до 2 км. Шаг между ними – около 40 м. Мощность чешуи в карьере, расположенном в 1 км к западу от д. Бездеж, составляет около 30–50 м. Чешуи наклонены к северу под углом 20–45°.

Механизм формирования дислокации указывают на локализацию дислоцированных толщ у дистального замыкания ложбины ледникового выпахивания, на приуроченность их (с южным смещением) к зоне субширотного разлома и на наличие флексуро-

образного перегиба коренных пород вдоль северной части Загородья. Срыв и перенос пород ложа вперед – вверх оценивается в 3–12 км [4].

К востоку от Кремненской дислокации морфологически выраженные краевые образования представлены насыпными формами. В рельефе выделяются холмы и гряды с относительными превышениями до 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. В южных окрестностях деревень Мерчицы, Велесница, Масевичи встречаются одиночные флювиокамы в строении которых преобладают горизонтально-слоистые разности мелкозернистого песка с чередующимися маломощными прослойками зеленовато-серого глинистого материала. Западнее и восточнее д. Купятичи в стенках небольших карьеров выделяются гляцигенно-дислоцированные слои, сложенные песчаным и глинистым материалом. В глинистых слоях отмечается наличие карбонатных стяжений.

Гляциодислокация чешуйчато-надвигового типа находится в пределах краевого комплекса у д. Охово. В плане эта дислокация имеет форму симметричной дуги длиной до 8 и шириной 2 км. Отметки дневной поверхности здесь достигают 165 м. В южной полосе краевых образований выделяются также невысокие (до 5 м) пологие одиночные холмы и гряды. Эти формы рельефа характеризуются разнообразным строением. Отмечаются разновидности, построенные водно-ледниковыми песчано-гравийными и гравийно-галечными отложениями с незначительным участием валунов. Выделяются своими формами продолговатые холмы, в разрезах которых наряду с водно-ледниковым материалом наблюдаются маломощные (до 1 м) слои, выполненные моренным материалом. Краевые образования Загородья окаймляются сплошной полосой шириной 5–15 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. На заторфованных участках под слоем торфа залегают мергель и сапропель.

В современной моделировке поверхности основное место принадлежит медленному смещению склонового материала. Мощность склоновых отложений до 1–1,5 м. Их шлейфы перекрывают днища ложбин и террасированные участки.

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.

Территория расположена в пределах Полесской седловины и характеризуется сложным геологическим строением коренного основания и четвертичного покрова. Поверхность дочетвертичного рельефа неровная, со средними относительными превышениями до 30 м, максимально до 60 м. Абсолютные отметки изменяются от 34 до 120 м, преобладают высоты 80–110 м. Минимальные отметки приурочены к днищу ложбины северо-восточного простирания, прослеживающейся от пгт Логишин, через д. Мокрая Дубрава на д. Лыще.

Параллельно южному ограничению района протягивается полоса максимальных абсолютных отметок современного рельефа, отвечающая Логишинскому краевому ледниковому комплексу. Здесь западнее Логишина находится самая высокая точка (174 м) территории. В западном и северо-восточном направлениях вершинные поверхности постепенно снижаются до 155–160 м. Краевые формы в плане имеют форму дуги с осью прогиба, совпадающей с Логишинско-Малоплотницкой ложбиной. Между Логишином и д. Мокрая Дубрава рельеф крупногрядовый. Гряды вытянуты в три параллельные цепи. Превышения их 10–15 м. В сложении гряд принимают участие мел-палеогеновые

и четвертичные отложения. Меловые отторженцы между Логишином и Ковнятином были длительное время объектом эксплуатации. От Логишина одна ветвь дуги вытягивается в северо-западном направлении на деревни Соколовка, Клетная, Глинная. У д. Соколовка краевые образования имеют чешуйчатое строение. В основании чешуи залегают меловые породы. Судя по карьерным выработкам у дд. Клетная и Коранная, в крайней северо-западной части ветви, напорные образования замещаются насыпными. В восточном направлении краевой комплекс от Логишина протягивается на деревни Стошаны и Юзефины. На севере Логишинского участка выделяется вторая зона повышенного рельефа, также занятая краевыми образованиями. Абсолютные высоты достигают 165 м (к югу от д. Краглевици). Краевые формы разорваны поперечными понижениями, освоенными долиной р. Вислица и другими малыми безымянными водотоками. Днища плоские или слабовогнутые, обычно заторфованные на всю ширину. По одному из таких понижений проложен Огинский канал.

Строение краевого комплекса характеризует разрез стенки карьера, расположенного у южной окраины д. Краглевици. В юго-восточной стенке выработки вскрыты три чешуи, в сложении которых основное участие принимают мелкозернистые, разнотернистые и гравелистые пески. В основании чешуи выделяется слой сильно перетертого мела с впрессованной галькой кремня и кристаллических пород. По надвигу внутренняя чешуя срезает верхние слои дистальной. Нормальная мощность чешуи 16–20 м. Угол падения на северо-восток. Причем характерно увеличение углов наклона проксимальных надвигов и общее выполаживание слоев с глубиной. Вся толща осложнена системой деформаций более мелкого порядка. Так, различаются малые (от 20 см до 1 м) блоки со слабым (1–3 см) вертикальным смещением. Простирающие образующей их системы трещин совпадают с общим простираем чешуи (130°). Углы падения сместителей $40\text{--}75^\circ$ [2]. К краевым образованиям в дистальном направлении прислоняются короткие (4–10 км) пологонаклонные зандрры.

В юго-восточной части района в пределах Парахонского участка в приустьевой части Ясельдинско-Бобрицкого междуречья находятся грядово-холмистые напорные формы рельефа. Данные 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. Склоновые поверхности холмов осложнены задернованными линейными бороздами и небольшими рывтинами, направленными в сторону долины Ясельды.

Значительная площадь района приходится на крупные торфяные массивы. Они образовались на месте бывших озерных водоемов. Торфяная залежь низинная. Максимальная мощность ее 5,15 м, средняя 2,1 м. В основании разреза залегает сапропель (до 0,7 м) или тростниково-осоковый торф, перекрываемый осоковым. Иногда тростниково-осоковые разности подстилаются чисто осоковыми [5].

Долина Ясельды

Общее падение реки 37,5 м. Средний уклон 0,00015. Линия продольного профиля имеет слабовыпуклую форму, хорошо выраженную в верхнем течении. Максимальные падения зафиксированы между деревнями Пиняны и Селец (0,00035), у деревень Стригинь (0,0004), Бусса (0,00027), минимальные – на участке от д. Заозерье до устья (0,00005) и между восточной окраиной д. Мотоль и д. Бусса (0,00003) [6]. Средний коэффициент меандрирования невысокий и равен 1,29. Максимальные значения коэффициента меандрирования прослеживаются у деревень Поречье и Любель (1,86–2,01), минимальные – в нижнем течении у деревень Заозерье и Кудричи (1,01–1,12).

Долина Ясельды в верхнем и среднем течении (за исключением участка между деревнями Здитово и Жабер) выделяется условно. Здесь она пересекает озерно-аллювиальные равнины и сливается с ними. Долина на таких участках невыразительная, местами трапециевидная шириной от 2 до 4 км. Начиная от д. Мотоль и до впадения в Припять долина хорошо выражена и имеет ширину до 15–20 км. В долине различаются пойма и первая надпойменная терраса.

Пойма Ясельды начинает прослеживаться в двух километрах к западу от д. Трухановичи Пружанского района. Отмечаются расширения ее в верховьях до 1,5–2,5 км (деревни Косинщина и Рогачи), а также в низовье, где общая с Припятью пойменная поверхность достигает ширины 10 км. От д. Рогачи до г. Березы пойма сужается до 0,2–1,0 км, на участке между деревнями Жабер и Старомлыны – до 0,2–0,5 км. Высота пойменной террасы над урезом 0,6–1,5 м. Уступ выражен везде, за исключением участка пересечения озерно-аллювиальной равнины. Поверхность сильно заболоченна. Абсолютные отметки изменяются от 153–156 м в верховьях реки до 132–134 м в низовьях.

Первая надпойменная терраса выделяется только в нижнем течении. Прослеживается 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 первая надпойменная терраса имеет в поперечнике до 15 км. На правом берегу терраса данного уровня тянется узкой полосой, имея в основном ширину 0,2–1,0 км (до 3 км), от д. Велесница до д. Купятичи. Высота первой надпойменной террасы 4–6 м. Поверхность ее ровная, реже всхолмленная (деревни Любель, Вулька, Городище), преобладающие абсолютные отметки 137–139.

Русло реки от истока на протяжении 40 км, а также на территории Березовского района от д. Селец до д. Стригин протяженностью 15 км канализировано. На неканализированных участках русло реки извилистое и сильноизвилистое. Ширина русла от 10 до 40 м, а максимальные значения составляют 82 м у д. Купятичи Пинского района.

СПИСОК ИСПОЛЬЗОВАННОЙ ЛИТЕРАТУРЫ

1. Матвеев, А. В. Рельеф Белоруссии / А. В. Матвеев, Б. Н. Гурский, Р. И. Левицкая. – Минск : Университетское, 1988. – 320 с.
2. Левков, Э. А. Гляциотектоника / Э. А. Левков. – Минск : Наука и техника, 1980. – 280 с.
3. Деруго, Г. В. Некоторые особенности геологического строения и геоморфологии Загородской возвышенности / Г. В. Деруго, Ю. В. Сапега // Геология и геохимия антропогена Белоруссии. – Минск : Наука и техника, 1974. – С. 53–57.
4. Левков, Э. А. Кремненская гляциодислокация / Э. А. Левков, Г. В. Деруго // Докл. АН БССР, 1975. – Т. XIX, № 7. – С. 645–647.
5. Пидопличко, А. П. Торфяные месторождения Белорусской ССР / А. П. Пидопличко. – Минск : Изд-во АН БССР. – 1961. – 192 с.
6. Рельеф Белорусского Полесья / А. В. Матвеев [и др.]. – Минск : Наука и техника, 1982. – 131 с.

Рукапіс паступіў у рэдакцыю 30.07.2015

Grechanic N.F., Bogdasarov M.A. Relief of the Territory of Yaselda River Basin

The article gives the characteristic of geomorphological areas relevant to local morphological complex of modern relief of the territory of Yaselda river basin. The description of geomorphic units emphasizes the altitude-tiered levels, the peculiarities of physiognomic appearance of the territory, genetic agents, the manifestation of which contributed to the formation of types and forms of relief.