

УДК 528.94 (476-14)

Н.Ф. Гречаник

ХАРАКТЕРИСТИКА ГЕОМОРФОЛОГИЧЕСКИХ РАЙОНОВ ТЕРРИТОРИИ ПОДЛЯССКО-БРЕСТСКОЙ ВПАДИНЫ

В статье дана геоморфологическая характеристика одиннадцати геоморфологических районов и шести подрайонов, которые соответствуют местным морфологическим комплексам современного рельефа территории восточной части Подляско-Брестской впадины. В геоморфологическом отношении районы и подрайоны входят в состав трех геоморфологических областей и трех подобластей. В описании геоморфологических единиц выделены высотно-ярусные уровни, особенности физиономического облика территории, выделены генетические агенты, проявление которых способствовало формированию типов и форм рельефа.

Территория восточной части Подляско-Брестской впадины в геоморфологическом отношении входит в состав трех геоморфологических областей и трех подобластей. В их пределах автором данной работы в 2006 году было выделено 11 геоморфологических районов и 6 подрайонов [1]. В настоящей статье приводится описание геоморфологических районов и подрайонов.

Порозовская конечно-моренная равнина. Геоморфологический район расположен на севере исследуемой территории и вытянут в субмеридиональном направлении на 12 км при ширине 14 км. Он граничит с Добровольско-Новодворской равниной. Это самый малый геоморфологический район по занимаемой площади. В тектоническом отношении район приурочен к крайней северной части впадины. Породы кристаллического фундамента залегают на глубине от –200 до –300 м. Дочетвертичные породы с отметками кровли 50–70 м представлены меловыми, палеоген-неогеновыми отложениями. Поверхность их иродирована ложбинами ледникового выпахивания и размыва, часто совпадающими с долинами современных водотоков. Мощность четвертичных отложений составляет 150–160 м. Доминируют моренные валунные суглинки и супеси и песчано-гравийный материал, а западнее д. Тераполь под покровом валунной супеси и суглинка залегают отторженцевые меловые породы.

Каркас современного рельефа района сформирован при участии свислочского, русского языков неманского потока припятского оледенения сожского времени. Территория равнины с южной стороны ограничена изогипсой 180 м и совпадает с границей могилевской стадии вышеназванного ледникового покрова. Максимальные высотные отметки составляют 200–242 м. Поднятия представляют собой типичные угловые и краевые массивы, крупнейшим из которых является Порозовский с максимальной высотой 256 м. В строении массива выделяется несколько десятков гляцигенных чешуй в меловых и четвертичных отложениях. Наиболее четко они выражены вблизи речных долин, где образуют крупнохолмистые грядовые формы напорного типа в виде провисающих дуг в южном направлении с относительными превышениями 25–45 м [2]. На междуречных пространствах равнины преобладает мелкохолмистый рельеф с относительными высотами 5–12 м. В центральной части района получили развитие крупные холмистоувалистые формы, максимальные высотные отметки которых достигают 242 м с относительным превышением до 30 м. Склоновые поверхности крутизной до 40° покрыты древесно-кустарниковой растительностью, что в некоторой степени уменьшает зрительное восприятие, а с геоморфологической стороны, защищает их от активного проявления эрозионных процессов. Западнее Порозово холмы, небольшие гряды, увалы

сливаются своими основаниями и формируют холмисто-, мелкоувалистую, местами мелкохолмистую грядку, которая простирается от д. Хрущевичи в направлении деревень Теляки – Дешковцы – Боровики – Малые Масушины. Абсолютные отметки высот находятся в пределах 195 м в северной части и постепенно снижаются в южном направлении до 180 м. Относительные отметки 12–15 м, склоновые поверхности гряды постепенно выполаживаются в южном направлении от 40–30° до 25°. Ширина гряды на севере составляет 2,5 км, на юге она расширяется до 3 км. На востоке района юго-западнее д. Тереховичи находится массив высоко приподнятой (197 м) широкой плосковершинной поверхности конечно-моренного происхождения. Плоская вершинная поверхность данной формы плавно снижается к уровню соседней водно-ледниковой равнины. На юге у д. Тераполь абсолютные высотные отметки холмисто-увалистых форм достигают 213 м с относительным превышением 8–10 м и углом наклона склоновых поверхностей 30°, постепенно на протяжении 2,7 км поверхность выполаживается и недалеко от д. Новый Двор сливается с поверхностью водно-ледниковой равнины.

На территории района берет начало р. Рось. Длина в пределах района составляет 12 км. Речная долина реки с восточной части разрезает образования Порозовского конечно-моренного комплекса и устремляется в направлении центральной части Волковысской возвышенности. Долина реки четко выражена уже в верхней части реки. Ширина ее 40–50 м, она трапецевидной формы, пойма отсутствует, русло канализировано.

Современные процессы рельефообразования связаны с проявлением плоскостной и линейной эрозии, особенно на склоновых поверхностях, слабо покрытых естественной растительностью, и на распаханых участках. Техногенное преобразование рельефа связано со строительством гравийных и асфальтированных дорог, что, в свою очередь, способствует разработке песчано-гравийного материала. В результате этого образовались техногенные формы в виде карьеров у деревень Большие Масушины, Сокольники и Михалки.

Добровольско-Новодворская водно-ледниковая равнина. Геоморфологический район расположен в крайней северной части впадины. На юге граничит с Верхне-Наревско-Ясельдинской озерно-аллювиальной низиной. Северное ограничение совпадает с субширотным простираанием Свислочского разлома. Территория района, ограниченная в этих пределах, простирается с запада на восток на 45 км, а с севера на юг на 16–18 км. Глубина залегания пород кристаллического фундамента составляет от –0,5 до –0,6 км. Поверхность коренных пород отличается значительной расчлененностью. В ледниковых ложбинах ее отметки находятся на уровне 0 – минус 10 м, а в небольших по площади изометричных понижениях 50 м. Отметки ложа четвертичных отложений в пределах небольших по площади возвышений находятся в пределах 80 м. Мощность четвертичных отложений 110–140 м. В их основании залегают породы верхнего олигоцена–миоцена–плиоцена, представленные песками и глинами. Незначительные площади занимают образования среднего–верхнего эоцена, а в понижениях вскрываются породы позднемиоценового возраста.

Абсолютные отметки земной поверхности постепенно снижаются с севера на юг в интервале 182–165 м. Минимальные отметки приурочены к урезам рек и составляют 155 м. Для рельефа района доминирующей является пологоволнистая водно-ледниковая равнина. Равнинность ее поверхности нарушается благодаря наличию холмов различного генетического происхождения. Так, у деревень Новоселки и Новый Двор и в урочище Пожарище находятся участки пологоволнистой и плоской моренной равнины с отметками 175–181 м. Площадь таких участков составляет 5–5,5 км². Относительные превышения форм моренного происхождения от 2 до 4,5 м. Склоновые поверхности моренных форм длиной 35–160 м с углом наклона 10–18°. Юго-восточнее д. Гринки-3 в правобережной части речной долины р. Колонки (верхняя часть р. Коло-

на) отмечены возвышенные формы, связанные с залеганием на небольшой глубине отторженцев меловых пород. Относительная высота форм 2–3 м. Здесь также выделяются небольшие изометричные западины, возможно, связанные с растворением меловых пород; их глубина 1,5–2 м. В южной, центральной и восточной части района повсеместно сосредоточены площади эоловых форм рельефа. Холмы диаметром основания 50–80 м с относительным превышением 3–5 м. Длина серповидных и параболических дюн достигает 0,6–1,2 км, а относительная высота составляет 3–4 м. На некоторых участках положительные эоловые формы разделяются округлыми, реже со слабо вытянутыми очертаниями дефляционными котловинами диаметром 45–50 м, а в вытянутых формах по длинной оси – 90 м. Относительное понижение таких форм составляет 0,8–1,3 м. Дюнные береговые валы распространены в южной части района и приурочены к полосе сочленения заболоченных пространств Наревско-Ясельдинского водораздела и пространствам водно-ледниковой равнины. Длина форм 3–5 км, высота 4–6 м. Учитывая особенности их вершинной поверхности (холмистость) можно предположить, что они возникли в результате слияния отдельных холмисто-бугристых форм. Редко в южной части района встречаются кольцевые и полукольцевые дюны высотой 2,5–3 м и диаметром 50–80 м. Внутренняя часть таких форм покрыта торфяной массой незначительной мощности (0,3 м), подстилаемой илесто-глинистыми и песчаными отложениями.

На участке от деревень Занки, Огородники и в южном от них направлении выделяется водно-ледниковая дельта, состоящая из наносов различной гранулометрической размерности. Поверхность дельты наклонена в южном направлении под углом 15°. Основание дельты оконтуривает изгиб русла р. Колоны, где в береговом обрыве обнажены песчаные крупно- и среднезернистые с примесью гравийных разностей отложения, имеющие четкую слоистость, наклоненную в дистальном направлении. В карьерной выработке северо-восточнее д. Занки вскрываются в основном крупнообломочные разности пород.

В западной части района у деревень Колосы и Рыболы отмечены скопления камов. Камовые холмы разделены термокарстовыми западинами, балками, оврагами. Камы находятся в среднем течении р. Колоны, в окрестностях деревень Гринки-1, Гринки-2, Гринки-3. Единичные камы отмечены южнее д. Доброволья. Изучение литологического состава камов показало, что они сложены средне-крупнозернистыми песками, песчано-гравийным и гравийно-галечным материалом с линзовидными включениями глинистого и суглинистого материала. Слоистость горизонтальная, косая, иногда сочетание косой с горизонтальной, наблюдается также переслаивание песчано-гравийно-галечного материала. Среди текстур камов в пределах геоморфологического района распространены косослоистые, диагонально-слоистые, мультислойные. Иногда слоистость отложений прерывается дизъюнктивными нарушениями в виде микросбросов, клиновидных, грабеноподобных блоков. Камы характеризуются относительно крутыми склонами: от 15 до 25°, а их скопления – более расчлененным рельефом. Камы достигают высоты 7–12 м и имеют ширину основания 150–300 м.

Гидросеть района представлена реками Друневка, Рудавка, Колона, Свислочь и сетью небольших безымянных ручьев. По степени выраженности геоморфологических элементов выделяется р. Свислочь. Долина в верхнем течении трапецевидная, шириной 0,8–2 км, склоны пологие и умеренно крутые, изрезаны долинами притоков и оврагами. Пойма двусторонняя, шириной 300–500 м, ровная, заболоченная. Русло извилистое в некоторых местах канализировано. Ширина в пределах района 6–10 м. Густота расчленения составляет 0,2–0,4 км/км².

В современном рельефообразовании ведущую роль играют эоловые процессы, проявления плоскостной и линейной эрозии. Техногенный морфогенез связан с открытой разработкой песчано-гравийных смесей, в результате чего образуются крупные карьеры.

Верхне-Наревско-Ясельдинская озерно-аллювиальная низина. Геоморфологический район расположен между Вискулянской-Шерешевской и Пружанской равнинами на юге и Добровольско-Новодворской равниной на севере. В пределах впадины территория района узкой полосой вытянута в субширотном направлении на 34 км при ширине 10–14 км. Глубина залегания пород кристаллического фундамента от –400 до –600 м. Поверхность ложа коренных пород приурочена к переуглублениям, представляющим собой типичные ложбинные понижения, относящихся к генетическому типу ложбин ледникового выпахивания и размыва. Наревскую ложину с глубиной ложа –85 м наследует современная долина р. Нарев с его притоками. Верхняя часть долины р. Ясельда также наследует ложбинные понижения глубиной 40–50 м. Мощность четвертичных отложений 100–230 м. В основании толщи четвертичных отложений в западной части района залегают породы позднеюрского, позднемелового и средне-позднеэоценового возраста, представленные мергелями, известняками, песками, алевроитами, глинами. В районе д. Смоляница залегают породы позднемелового и средне – позднеэоценового возраста. В северной и южной частях района четвертичные отложения подстилаются песками, алевроитами среднего – верхнего эоцена. В восточной части доминируют отложения верхнего олигоцена – миоцена – плиоцена.

Территория геоморфологического района примечательна по многим параметрам: минимальной протяженности с севера на юг, максимальной мощности рельефообразующих пород и максимальной глубины их залегания, самыми широкими реликтовыми участками речной сети и, наконец, здесь на сильно заболоченных пространствах находится водораздельный узел расхождения рек Балтийско-Черноморского водораздела. Абсолютные отметки высот составляют 157–165 м. Есть участки и с более высокими отметками: например, у д. Смоляница отметки на уровне 180–185 м. Доминирующую часть площади геоморфологического района занимают пространства озерно-аллювиального генезиса поозерско-голоценового возраста. В течение этого времени территория развивалась в различных природно-климатических условиях, что в конечном итоге отразилось на накоплении различных генетических типов отложений и сформированных ими форм рельефа. В прибрежных, возвышающихся частях района у деревень Wybроды и Корнады в обнажениях по характеру слоистости и отсортированности осадков выделяются слои, которые накапливались в спокойной водной обстановке, и слои материала, отлагавшегося в динамических водных условиях осадконакопления. На разных уровнях материал слоев ритмично по условиям осадконакопления сменяется, что свидетельствует о ритмичной последовательности осадконакопления в озерных, аллювиальных и озерно-аллювиальных условиях. Позже накопленные отложения были подвергнуты воздействию эоловых процессов. В связи с этим на территории района широко распространены эоловые формы рельефа. На западе района преобладающими эоловыми формами являются песчаные холмы высотой 2,5–4 м, реже встречаются параболические дюны с ассиметричными склонами. Наветренные склоны пологие 8–10°, подветренные достигают крутизны 20°. Встречаются единичные кольцевые и полукольцевые дюны высотой до 2 м, а в поперечнике 85 м. Данные формы повторяют контуры бывших озер. В восточной части района доминируют параболические дюны. Особенно много их западнее д. Смоляница. В междуречии Мацовки и Ясельды расположен массив пологоволнистой водно-ледниковой равнины, поверхность которой осложнена эоловыми формами. Площадь массива 18,7 км². Отметки поверхности 174–185 м. В центральной части района расположен крупный болотный массив Дикое с абсолютной отметкой 160 м. В этом месте берут начало реки Нарев и Ясельда. Слабовыпуклая поверхность болота осложнена небольшими эоловыми и биогенными растительного происхождения формами. Торфяная залежь мощностью 3,4 м состоит из осокового, осоково-гипнового и древесно-тростникового торфа.

Современное изменение рельефа геоморфологического района происходит в результате процессов торфообразования и проявления эоловой деятельности. Техногенное воздействие связано с добычей торфа и проведению мелиоративных работ по вторичному обводнению (заболачиванию) территории.

Вискулянско-Шерешевская моренно-водно-ледниковая равнина. Территория геоморфологического района расположена в северо-западной части впадины. Район граничит на севере с Верхне-Наревско-Ясельдинской озерно-аллювиальной низиной, на востоке с Пружанской равниной, а по речным долинам Левой Лесной и Правой Лесной отделен от пространств Каменецкой и Высоковской равнин. С севера на юг территория района вытянута на 32 км, а с запада на восток простирается от государственной границы Беларуси и Польши на 25–30 км. Глубина залегания пород кристаллического фундамента составляет от –700 до –800 м. Поверхность ложа четвертичных отложений отличается относительной выравненностью. Для нее характерны абсолютные высоты 70–80 м. Мощность четвертичных отложений варьирует от 70 до 130 м. В основании толщи четвертичных отложений залегают образования верхнего олигоцена – миоцена – плиоцена, представленные в основном песками и глинами, незначительные площади занимают образования среднего – верхнего эоцена.

Современная уровенная земная поверхность наиболее сложно устроена в западной части района. Здесь на небольшом удалении друг от друга соседствуют участки равнины, сформировавшиеся при воздействии различных генетических агентов: гляциогенного, флювиального, эолового и биогенного. Наиболее выразительными формами рельефа являются конечноморенные среднехолмистые, реже среднеувалистые гряды, дугообразно простирающиеся с северо-запада от государственной границы Республики Беларусь вдоль левобережья р. Правой Лесной на юго-восток к д. Голосятино. Поверхность гряды размыта. Гряды составляют отдельные массивы длиной от 2,5 до 12,5 км при ширине 2,6 км. Выделяются неглубокие, но широкие сквозные ложбины, которые возникли в результате эрозионной деятельности талых ледниковых вод. В настоящее время в их днищах протекают воды рек Соломенки и Вишни. Северная часть гряды длиной 15 км при ширине 2,5 км простирается в направлении поселка городского типа (пгт) Шерешево. Поверхность гряды осложнена изометричными формами термокарстовых западин. Абсолютные отметки высот конечноморенных гряд максимальные для района и имеют свои собственные названия. Самой высокой точкой, расположенной в квартале 686 лесного массива, является Козья гора высотой 202 м. Абсолютная отметка Кремневой горы составляет 197 м. Красная и гора Вискули имеют высоту 192 м. Относительное превышение этих форм составляет 20–30 м, а крутизна склонов достигает 25–45°. Гряды сформировались в результате аккумулятивной деятельности припятского ледникового покрова сожского времени. К конечноморенным массивам примыкают пространства пологоволнистой, плоской водно-ледниковой равнины, высота поверхности которой находятся на отметках 170–180 м. От д. Пашуцкая Буда – Подбельские Огородники – Глубокий Угол поверхность водно-ледниковой равнины мелкохолмистая. Это связано с распространением аккумулятивных флювиальных форм в виде камов и озов. Камы в виде округлых конусовидных куполов, отдельные с плоскими вершинами с относительным превышением 3–5 м с диаметром основания 200–500 м и крутизной склонов до 15°, разделены понижениями, некоторые из которых заторфованы. Сложены камы хорошо отсортированными песками с горизонтальной слоистостью озерного типа. На западе района в окрестностях д. Переров и севернее д. Вискули расположены единичные высокие камы с относительным превышением 10–15 м. Камы встречаются в окрестностях деревень Приколесы, Непомациновка. Озовые формы расположены в левобережной части долины Правой Лесной и ярко выражены у д. Подбельские Огородники. Гряда в виде извилистых валов с волнистыми очертаниями

ниями гребня длиной 6,5 км при ширине до 800 м простирается параллельно речной долине. Абсолютные отметки высот поверхности – 181–182 м. Относительное превышение составляет 4–8 м. Крутизна склонов 10–20°. Озовые формы сложены разнзернистым темно-серым, местами бурым ожелезненным, горизонтальной и субгоризонтальной слоистости песком с линзовидными включениями гравия, суглинистого и глинистого материала, содержащего разноразмерные валуны кристаллических пород. На территории района, особенно в южной его части, получили развитие эоловые формы рельефа. Участок распространения эоловых форм площадью 16 км² находится возле деревень Дворцы, Воля, Старуны. Доминирующим формами являются песчаные бугры, холмы и небольшие параболические дюны. Абсолютные отметки форм – 162–166 м. Эоловые формы примыкают к размытым участкам конечноморенных образований.

Водные артерии района представлены Правой илевой Лесной. Более мелкими водотоками являются Соломенка (Переволока) и Вишня (Плюсковка). Речная долина Правой Лесной невыразительная, шириной до 4 км. Пойма двусторонняя шириной 200–400 м, в нижнем течении 1 км. Русло извилистое, свободно меандрирующее, с разветвлениями шириной 12–20 м. Берега низкие и заболоченные. Речная долина Левой Лесной имеет ширину 1,6–2,5 км с пологими склонами высотой 7–9 м. Пойма двусторонняя шириной 0,3–0,5 км. Русло канализовано.

Современное преобразование рельефа в основном происходит под влиянием природных экзогенных процессов. Это проявляется в заболачивании территории, развитии эоловой деятельности в долине Правой Лесной, слабо протекающими склоновыми процессами.

Пружанская моренно-водно-ледниковая равнина. Равнина расположена на северо-востоке впадины. На западе граничит с Вискуляно-Шерешевской равниной, на юге с Каменецкой и участком Лео-Мухавецкой равнины. Протяженность с запада на восток составляет 40 км, а в меридиональном направлении – до 28 км. Южная граница района совпадает с предельной границей распространения припятского ледника сожского времени. В тектоническом отношении равнина приурочена к северо-восточной части впадины. Глубина залегания пород кристаллического фундамента – от –500 до –700 м. Поверхность пород, залегающих в основании четвертичной толщи, неровная, с отметками 60–90 м, а в местах изометричных понижений опускается до отметки 20 м. Мощность четвертичных отложений 60–90 м, а в переуглублениях достигает до 140 м. В основании толщи четвертичных отложений залегают образования верхнего олигоцена – миоцена – плиоцена, представленные в основном песками и глинами, реже четвертичные отложения подстилаются известняками и мергелями позднемиоценового возраста.

Абсолютные высотные отметки лежат в интервале 157–189 м. Максимальные высотные отметки характерны для северной части района, в южном направлении они постепенно снижаются. Пространства пологоволнистой и плоской водно-ледниковой равнины с отметками высот от 160 до 168 м являются доминирующими на территории района. В северной части поверхность этой равнины осложнена флювиокамами и термокарстовыми западинами. Камы встречаются в окрестностях деревень Бакуны, Клепахи, Козлы, Силичи и Нестерки. Относительные превышения аккумулятивных форм достигают 5–8 м. Диаметр основания камов 150–340 м. Крутизна склонов 10–15°. Более высокий гипсометрический уровень занимают пространства пологоволнистой моренной равнины у деревень Линово, Оранчицы, Чахец. Самый высокий уровень имеют денудированные участки среднехолмистых и выровненные водораздельные поверхности конечноморенных образований с отметками 170–189 м. Глубина расчленения составляет 4–9 м, а на участке между деревнями Арабники и Бузуны достигает 10–18 м. На территории района выделен угловой Пружанский массив, который приурочен к междуречью верховьев Ясельды и Поперечной [3]. Наиболее выражен данный массив на участ-

ке деревень Лихосельцы – Трухановичи – Силичи, где развит крупнохолмистогрядовый 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 Малечь, Кабаки и Ворожбиты. На этом участке выделяется полоса гляциодислокации, которая имеет чешуйчато-надвиговое строение. Мощность чешуй – 100–120 м. Выполнены чешуи меловыми, палеогеновыми, неогеновыми и четвертичными отложениями. В настоящее время дислоцированные породы в виде писчего мела разрабатываются карьерным способом возле д. Кабаки. Самый низкий гипсометрический уровень занимают заторфованные ложбинные понижения шириной в 1–2,5 км, простирающиеся в субмеридиональном направлении, выходя за пределы района. По тальвегам ложбин 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.

В современном рельефообразовании существенную роль играют процессы плоскостной и линейной эрозии, активизируются эоловые процессы. Техногенный морфогенез, связан с добычей торфа, песчано-гравийного материала, мелиоративным и гидротехническим строительством.

Каменецкая моренно-водно-ледниковая равнина. Территория геоморфологического района расположена в центральной части впадины. Район на севере граничит с Вискулянско-Шерешевской и Пружанской равнинами, на юге с Право-Мухавецкой равниной, а на западе граница проходит по речной долине Лесной. В этих пределах территория района простирается с юго-запада на северо-восток на 58 км, а с севера на юг на 17–20 км. Глубина залегания пород кристаллического фундамента в юго-западной части района – 1 400 м, а в восточной – 700 м. Кровля пород, подстилающих рельефообразующую толщу, отличается значительной расчлененностью, что связано с наличием глубоких ложбин ледникового выпахивания и размыва. Тальвеги их опущены до абсолютной отметки 20 м. Отмечаются и возвышения поверхности ложа до отметок 80–90 м. Сложное строение ложа четвертичных пород отразилось на резком колебании их мощности, составляющей 60–120 м (максимальные значения достигают 170 м). В разрезе четвертичных отложений представлены отложения трех покровных оледенений и межледниковых эпох, а также различные генетические типы голоценовых образований. В основании толщи четвертичных отложений залегают образования верхнего олигоцена – миоцена – плиоцена, представленные в основном песками и глинами; незначительные площади занимают образования среднего – верхнего эоцена, а в переуглублениях вскрываются известняки позднемелового возраста.

Колебание высот современной земной поверхности района варьирует в интервале 133–180 м. Преобладают абсолютные высоты 165–170 м, которые на участках распространения кончно-моренных гряд возрастают до 175–180 м. Глубина расчленения на большей части района составляет 5 м/км², а на придолинных участках возрастает до 8–10 м/км². Средняя густота расчленения составляет 0,35 км/км². Основу современного рельефа района составляет плоско-волнистая и плоская поверхность водно-ледниковой равнины, которая осложняется мелкими западинными формами и формами эолового генезиса. На крайнем юго-западном участке района получила развитие волнистая водно-ледниковая равнина с небольшими по занимаемой площади моренными аккумуляциями. В пределах этой и соседних территорий выделена положительная кольцевая структура. В этой связи на территории активизировались эрозионные процессы, что привело к изменению земной поверхности по сравнению с близлежащими пространствами. По этой причине данную территорию можно выделить в отдельный под-

район. Доминирующие высотные отметки водно-ледниковой равнины составляют 160–165 м. В северной части района по левобережью Левой Лесной поверхность равнины осложнена эоловыми формами в виде непротяженных линейных песчаных гряд и дюн, возвышающихся на 2–5 м. В центральной части района отмечены камы в окрестностях деревень Голосятино, Щерчево, Поддубно, Седруж и Орепичи. Здесь они образуют группы холмов высотой 4–8 м с крутизной склонов южной экспозиции 10–15°, северной – до 20° и шириной основания 90–330 м. Сложены камы средне- и крупнозернистым песком с горизонтальной слоистостью. Во вскрытом каму у д. Орепичи слоистая толща, состоящая из среднезернистого желто-серого песка, в верхней части покрыта мономощным (0,5 м) слоем моренного материала. В крайней восточной части района в заторфованных ложбинообразных понижениях развиты участки озерно-аллювиальной равнины с абсолютными отметками поверхности 151–154 м. Поверхность ее плоская, местами вогнутая и изрезана сетью мелиоративных канав. В западной части района в субмеридиональном направлении от деревень Пруска Волгинова – Мурины – Лашевичи – Видомля простирается холмисто-увалистая конечно-моренная гряда, соседствующая с участками полого-волнистой водно-ледниковой равнины. Абсолютные отметки холмов достигают 177–180 м; диаметр основания холмов 700–900 м, крутизна склонов 10–25°, относительное превышение данных форм – 5–10 м. Хорошо сохранившиеся обособленные участки краевых моренных образований простираются в восточном направлении от деревень Пруска-Веливейская – Чемери-I – Кривляны – Смольники – Дымники – Щерчево – Поддубно – Городечна. Возле д. Дымники находится узел ответвления, и новая гряда имеет направление на д. Завершье – Свищи. Простирание этой моренной гряды изменяется в юго-восточном направлении. Вместе они формируют единый комплекс конечно-моренных форм. Моренный комплекс представлен системой обособленных слабоденудированных аккумулятивных гряд и отдельных холмов с абсолютными отметками 168–179 м. Гряды имеют протяженность 8–10 км при ширине 2–2,5 км. Отдельные холмы в основании достигают 500 м. Аккумулятивные гряды и холмы возвышаются над окружающими пространствами водно-ледниковой равнины на 8–11 м. Склоны отдельных гряд и холмов достигают крутизны 20–30° при максимальной абсолютной высоте в 180 м.

Речная сеть района представлена Левой Лесной, Лесной, Градовкой. Левая Лесная дренирует территорию района своей средней и нижней частью. Долина реки шириной 1,6–2,5 км невыразительная, склоны пологие высотой 7–9 м, изрезаны ручьями, канавами. Пойма низкая, заболоченная, с большим количеством стариц. Ее ширина от 0,2 до 0,5 км. Река Градовка протяженностью 13 км полностью протекает по территории района и впадает недалеко от д. Чернавчицы в Лесную. Долина пойменного типа, невыразительная и только в нижнем течении приобретает четкие очертания. Русло полностью канализировано. Река Лесная имеет ярко выраженную долину с двусторонней широкой поймой и фрагментарно выраженными участками надпойменной террасы.

Рельеф района в настоящее время испытывает воздействие со стороны проявления денудационных процессов. Склоновые поверхности подвержены проявлению плоскостной и линейной эрозии, что провоцирует смещение материала; на распаханых поверхностях проявляется ветровая эрозия. Техногенное воздействие выражается в строительстве автодорог и добыче полезных ископаемых, а также мелиорации земель.

Чернавчицкая водно-ледниковая равнина с моренными образованиями. Площадь территории подрайона составляет 80 км². Его территория дренируется средним и нижним течением р. Градовки, начиная от д. Большая Турна и до самого ее устья в 2 км от д. Чернавчицы. На территории доминирует водно-ледниковая поверхность, местами перекрытая слоем мощностью до 2 м материалом моренного валунного суглинки. Кроме того, данная территория находится в пределах положительной кольцевой

структуры, для которой характерны процессы воздымания [3]. Современный облик поверхности территории резко отличается от окружающих пространств. Проявление флювиальных процессов, связанных с деятельностью временных и постоянных водотоков, предопределило ее волнистый, реже волнисто-холмистый характер. Абсолютные высотные отметки равнины – 160–164 м: отметки 160 м соответствуют уровню водно-ледниковой поверхности, а отметки 162–164 м соответствуют моренным аккумуляциям.

Высоковская моренно-водно-ледниковая равнина. Район расположен в западной части впадины. Речная долина Правой Лесной отделяет территорию района от Вискулянско-Шерешевской равнины, а по левобережной части долины реки Лесной район граничит с Каменецкой равниной. С западной и южной стороны проходит линия государственной границы Республики Беларусь с Республикой Польша. Территория района вытянута с севера на юг на 54 км, с запада на восток – на 30–35 км. Глубина залегания пород кристаллического фундамента – от 0,8 до 1,6 км. Ложе четвертичных отложений устроено очень сложно. В западной и юго-западной части выделяются ледниковые ложбины, днища которых опущены до отметок 30–40 м, а в некоторых местах до 30 м. В остальной части территории отметки поверхности ложа колеблются от 90 до 120 м. Мощность четвертичных отложений от 60 до 130 м, а в ледниковых ложбинах – свыше 170 м. В основании толщи четвертичных отложений доминируют породы верхнего олигоцена–миоцена – плиоцена, представленные в основном песками и глинами, а в ложбинах ледникового выпавивания и размыва они подстилаются известняками и мергелями позднемелового возраста.

Абсолютные отметки дневной земной поверхности изменяются в широком диапазоне: от 121 до 193 м. Максимальные высотные отметки характерны для центральной части района, где сосредоточены среднехолмистые, реже среднеувалистые конечно моренные гряды. Абсолютные отметки высот составляют 175–193 м. Доминирующими формами рельефа являются крупные холмы диаметром до 2 км в основании и гряды, вытянутые в широтном направлении от 3 до 5,5 км при ширине до 0,5 км. Относительные превышения составляют 5–10 м. Крутизна склонов достигает 15–25°. В этой же части геоморфологического района выделяются участки платообразных поверхностей площадью до 8 км². Участок среднехолмистых конечноморенных образований с отметкой 168 м и площадью 12,5 км² находится между д. Заполье и д. Зборомирово в юго-западной части района. Уровенная поверхность с отметками 165–175 м соответствует площади распространения моренной равнины припятского оледенения днепровского времени. На площади района доминирует мелкохолмистая, пологоволнистая поверхность моренной равнины. Она изрезана речными долинами рек и ручьев, впадающих в Правую Лесную, Лесную и Зап. Буг. Наиболее сложно устроен участок моренной равнины, находящийся у деревень Волчин – Паниквы – Новоселки – Ставы. Поверхность равнины мелкоувалистая, волнистохолмистая у д. Паниквы, волнистая у д. Ставы, холмистая у д. Волчин. Между деревнями Паниквы и Новоселки она изрезана небольшими оврагами и балками. На склоновых поверхностях крутизной 25–40° развиты задернованные рытвины и террасеты. Волнистый характер поверхности у д. Ставы определяется развитием чередующихся флювиальных понижений шириной до 300 м и покрытыми глинисто-песчаным материалом возвышений шириной до 500 м. Понижения вытянуты в направлении р. Пульвы, и по их тальвегам происходит сток временных водных потоков и талых вод. Именно четкая выраженность возвышений и понижений придает волнистый характер территории. У д. Волчин широко распространены отдельные пологосклонные холмы диаметром 300–400 м и холмистая гряда, которую прорезает р. Пульва. Высотный уровень в 150–160 м занимает пологлволнистая и плоская поверхность водно-ледниковой равнины, среди которой выделяются камы и озовые гряды и термокарстовые западины. Участок волнистой водно-ледниковой равнины

находится у дурувень Залесье – Мачулище – Колодно – Гремяча. На западе района в окрестностях д. Заречье находятся камы, происхождение которых связано с отложениями припятского ледника днепровского времени. Здесь они образуют группу холмов высотой 5–10 м с крутизной склонов 10–15° и шириной основания 100–250 м. Сложены они средне-крупнозернистым песком с горизонтальной слоистостью, которая в западной стенке выработки, вскрывающей один из камовых холмов, дизъюнктивно нарушена в виде микросбросов. В другом вскрытом каме слоистая толща, состоящая из средне-зернистого желто-серого песка в верхней части и слоев крупнозернистого песка с линзовидными включениями гравия в нижней части, полого наклонена в одну сторону под углом 10°. Крутизна северного склона кама составляет 15°. На территории района выделяются озовые форы. Озовая гряда простирается от деревень Чернево – Миньковичи – Борщево и далее по направлению к д. Кустичи. Протяженность гряды 5,5 км, ширина 0,8–1 км. Гряда возвышается на 5–8 м. Высотный уровень с отметками 150–155 м занимают участки плоской слабоогнутой озерно-аллювиальной равнины. Самый низкий гипсометрический уровень с отметками 121–140 м занимают речные долины в большинстве пойменного типа. Характерным примером такой долины является долина р. Пульвы, которая имеет трапецевидный поперечный профиль с глубиной от 1 до 25 м. Днище долины занято низкой поймой и руслом реки. Пойма выполнена материалом трех типов аллювиальных фаций: русловой, подстилающей самую нижнюю часть поймы, пойменной, которая кроет русловую фацию, и старичной. Русло имеет ширину от 0,8 до 8,5 м. Для русла реки характерна высокая степень меандрирования: от 1,13 до 2,01.

Особенности рельефа равнины и геоморфологическая степень выраженности его форм и их сочетаний, целостность сосредоточения позволили выделить в ее пределах два геоморфологических подрайона.

Омеленецкая озерно-аллювиальная равнина. Площадь подрайона составляет 180 км². Глубина залегания пород кристаллического фундамента – 1,2 км, мощность четвертичных отложений – 70–80 м. Абсолютные отметки на территории подрайона 145–152 м. Территория дренируется реками Сипурка, Полична, Белая и густой сетью мелиоративных каналов. Поверхность плоская, слабо вогнутая, а в местах развития эоловых форм – бугристая. Ложбинные и округлой формы понижения заторфованы. Под слоем торфа мощностью 0,6–1,2 м залегают мелко- и среднезернистые кварцево-полевошпатовые обводненные пески.

Скоковская моренно-водно-ледниковая равнина. Территория подрайона площадью 37 км² ограничена с юга долиной р. Лесная, а с севера – широким заторфованным ложбинным понижением, по тальвегу которого проложено русло Мотыкальского канала. Данная территория как бы отрезана от Высоковской равнины долинными понижениями. Глубина залегания пород кристаллического фундамента – до 1,5 км, мощность четвертичных отложений – 60–80 м. В основании толщи четвертичных отложений залегают породы среднего – верхнего эоцена, представленные песками, алевроитами, глинами. Абсолютные отметки высот находятся в пределах 157–160 м и плавно понижаются к долинным пространствам. Для участка моренной равнины, доминирующего на данной территории, характерны крупные холмистые формы диаметром основания 1–1,8 км с относительным превышением 2,5–3 м. Склоновые поверхности имеют крутизну 8–12°. Холмистые формы отделены плоскодонными термокарстовыми западинами глубиной до 2 м. В пределах высотных отметок 154–156 м расположена полого наклонная водно-ледниковая равнина, обрамляющая выше расположенные моренные аккумуляции. Водно-ледниковые пространства плавно переходят к долинным формам р. Лесная и ложбинному понижению у д. Большие Мотыкалы.

На территории района в настоящее время активно проявляются современные эрозионные процессы. Этому способствует высокая освоенность территории. Распаханные пространства составляют более 50% территории, что способствует проявлению процессов плоскостной и линейной эрозии. Значительные площади занимают места карьерной добычи песчано-гравийной смеси, торфа и глины. В настоящее время проводятся работы по очистке мелиоративных систем территории района.

Право-Мухавецкая водно-ледниковая равнина с останцами моренных образований. Геоморфологический район простирается с запада на восток по правобережью р. Мухавец на 65 км при ширине 15–20 км. Главные черты рельефа этого района связаны с геологической деятельностью водно-ледниковых потоков припятского ледника сожского времени. На севере район граничит с Высоковской, Каменецкой и Пружанской морено-водно-ледниковыми равнинами. В этой части четко выделяется орографическая ступень, соответствующая области Полесской низменности, и стадияльная орографическая граница мозырской стадии припятского оледенения днепровского времени. На юго-западе район ограничен изгибом долины р. Лесная. На юге район граничит с Лево-Мухавецкой равниной. Глубина залегания пород кристаллического фундамента составляет 1500 м на западе и 700 м на востоке района. Подошва четвертичных отложений имеет наклон к югу, залегая на отметках 90–100 м, а в углублениях до 60 м и выполнена отложениями верхнего олигоцена – миоцена – плиоцена. Незначительные площади заняты образованиями вернего мела. Мощность четвертичных отложений составляет 40–80 м, а по эрозионным углублениям достигает 100–120 м.

Максимальные высотные отметки земной поверхности 168 м находятся в северной части района у д. Свищи Жабинковского района. Минимальные отметки (131–140 м) приурочены к долинам рек Дахловка, Полахва, Мухавец и Зап. Буг. Отдельные сильно размытые участки плоской, реже пологоволнистой моренной равнины прослеживаются в окрестностях деревень Степанки, Кривляны, Мотясы, Глинянки, Малыши. Абсолютные отметки на этих участках составляют 157–164 м, мощность моренного материала незначительна. В карьере у д. Горелки она составляет 0, 65 м. Площадь участков с размытыми останцами моренных образований варьирует от 4 до 20 км². Физиономический облик местности определяется своеобразием чередования плоских водораздельных пространств водно-ледниковой и слабо всхолмленных моренных участков, расчлененных параллельными незначительно вогнутыми ложбинами стока талых ледниковых вод, в тальвегах которых текут воды правосторонних притоков р. Мухавец. Ширина ложбинных понижений – от 0,5 до 3,5 км, протяженность – 10–15 км, глубина вреза – 3–8 м. Современные водотоки района заложены в основном по параллельным ложбинам, простирающимся с севера на юг или с северо-запада на юго-восток. Территория района дренируется водами рек Полахва, Жабинка, Дахловка, сетью безымянных водотоков и мелиоративных каналов. Все реки и ручьи района канализированы, некоторые обвалованы дамбами. В западной части района широкое развитие получили эоловые формы рельефа. Крупный массив эоловых форм в виде бугров, холмов и песчаных гряд с высотными отметками 146 м находится между деревнями Черни и Бердычи.

Современные геоморфологические процессы связаны с эоловой деятельностью и наиболее активно протекают в северной части района. На придолинных участках получила развитие линейная эрозия, сопровождающаяся образованием промоин длиной до 50 м. Интенсивно разрабатываются месторождения глин у деревень Щебрин и Ямно.

Лево-Мухавецкая водно-ледниковая равнина. Геоморфологический район простирается с запада на восток на 85 км при ширине в 20 км и приурочен к левобережной части р. Мухавец. На севере район граничит с Право-Мухавецкой водно-ледниковой равниной, на западе его ограничивает речная долина р. Зап. Буг, на юге он примыкает к Мокранско-Хабовичской озерно-аллювиальной низине. Максимальная протяжен-

ность района с запада на восток составляет 80 км, с севера на юг – 18–25 км. В геоструктурном отношении район приурочен к осевой части впадины, и только крайняя юго-западная часть примыкает к участку Луковско-Ратновского горста. Глубина залегания пород кристаллического фундамента составляет 0,5–1,8 км и постепенно понижается в западном направлении. Ложе четвертичных пород ровное, находится на отметках 100 м и только в небольших переуглублениях опускается до 70 м. Мощность отложений составляет 30–50 м, а в депрессиях ложа достигает 110 м. Четвертичная толща подстилается палеогеновыми, неогеновыми песками и глинами, а в западной части района – известняками позднемелового возраста. Абсолютные отметки земной поверхности колеблются в пределах 165–131 м и постепенно снижаются в направлении речных долин. Минимальные отметки характерны для урезов вод рек, самая низкая соответствует урезу р. Зап. Буг и составляет 131 м. Долинная сеть района имеет различную выраженность. Наиболее четко выражена долина р. Зап. Буг. Четко выражена первая надпойменная терраса шириной до 6,5 км, притеррасный склон высотой 10–15 м и крутизной 25–40°, высокая пойма шириной до 200 м и русло шириной 50–75 м. Левобережная часть долины р. Мухавец в основном пойменного типа и лишь на отдельных участках выражена первая надпойменная терраса. Наличие первой надпойменной террасы характерно для р. Рыта за 5 км от приустьевой ее части. Долины р. Осиповка и других небольших рек и ручьев – пойменного типа. Рельеф равнины, степень выраженности его форм и их сочетаний позволили выделить в ее пределах три подрайона.

Радваничская водно-ледниковая равнина. Глубина залегания пород кристаллического фундамента – 1,1–1,2 км. Мощность четвертичных отложений 70 м. Абсолютные отметки высот возрастают от р. Зап. Буг в восточном направлении в интервале 131–152 м. Земная поверхность характеризуется чередованием плоских, вытянутых в северо-западном направлении водораздельных пространств, разрезанных параллельными речными долинами рек и ручьев, впадающих в реки Мухавец и Зап. Буг. Долины двухсторонние, врезаны на глубину 3–10 м при ширине 20–80 м. В правобережной части долины р. Рыта на широте д. Франополь находятся останцы сильно денудированных моренных грядово-холмистых форм площадью 0,3 км² с абсолютными отметками 145 м. Возвышенные элементы рельефа сформированы эоловыми образованиями в виде песчаными холмов высотой 3–8 м, реже серповидными дюнами с крутыми (до 20°) заветренными склонами. Абсолютные отметки эоловых форм составляют 150–155 м.

Озятско-Суховицкая водно-ледниковая равнина с участками озерно-аллювиальной низины. Глубина залегания пород кристаллического фундамента – 0,9–1,0 км, мощность четвертичных отложений – 30–50 м. Ложе четвертичных пород составляют пески, алевроиты, глины палеоген – неогенового возраста. В геоструктурном отношении подрайону соответствует приподнятый Кобринский блок. Территория подрайона вытянута в субширотном направлении от р. Осиповка до Днепровско-Бугского канала на 30 км. В пределах данной территории участки плоской водно-ледниковой равнины с высотами 146–148 м чередуются с заболоченными низменными плоскими участками озерно-аллювиальной низины с абсолютными отметками 141–143 м. Слабо выраженные заболоченные водораздельные пространства рек и каналов изрезаны мелиоративными канавами. По середине территории района в северо-западном направлении протекает р. Тростяница. Долина реки – пойменного типа, невыразительная; русло шириной 6–8 м канализовано; берега высотой до 1 м. Естественные формы рельефа преобразованы в ходе мелиорации, дорожного строительства и интенсивной разработкой торфяных залежей.

Антопольская водно-ледниковая равнина. Глубина залегания пород кристаллического фундамента – 0,5–0,6 км, мощность четвертичных отложений – 30–40 м. В основании толщи четвертичных отложений залегают образования верхнего олигоцен-

на – миоцена – плиоцена, представленные в основном песками и глинами; незначительные площади занимают образования среднего – верхнего эоцена, а в переуглублениях, в районе д. Городец, вскрываются известняки верхнемелового возраста. В геоструктурном отношении подрайону соответствует Антопольский блок. Абсолютные отметки территории составляют 149–158 м. На территории доминируют пространства водно-ледниковой равнины, а незначительные по площади участки озерно-аллювиальной низины приурочены к заболоченным ложбинным понижениям. На водораздельных пространствах ложбинных понижений отмечаются эоловые формы, а в прибортовой части понижений выделяются округлые плоскодонные термокарстовые западины. Восточнее и южнее Антополя находятся холмисто-грядовые эоловые массивы площадью 0,6 км² с относительным превышением над окружающими пространствами 3–5 м. Холмисто-, линейно грядовые эоловые формы находятся южнее д. Деревная. Между ней и д. Детковичи находится массив мелко холмистого моренного рельефа припятского ледника днепровского времени площадью 0,5 км². Длина склонов холмов – 50–70 м, а крутизна – 5–10°. Абсолютные отметки этих форм составляют 158 м, относительные превышения до 6 м.

Мокранско-Хабовичская озерно-аллювиальная низина с участками водно-ледниковой равнины. Геоморфологический район находится в южной части впадины. Территория района вытянута в широтном направлении на 50 км, а с севера на юг – на 18 км. Южная граница района четко совпадает с линией границы Республики Беларусь с Украиной, на севере и северо-западе район граничит с Лево-Мухавецкой водно-ледниковой равниной, на северо-западе и западе территория района граничит с Малоритской водно-ледниковой равниной. Глубина залегания пород кристаллического фундамента составляет 0,6–0,8 км, мощность четвертичных отложений – 30–70 м. В основании этой толщи на большей части района залегают известняки позднемелового возраста, а в северной и восточной части района и у д. Мокраны она подстилается песками, алевроитами, глинами среднего – верхнего эоцена. Ложе четвертичной толщи в пределах Дивинской ступени залегает на абсолютных отметках 118–125 м, а в восточной части оно опущено до отметок 88–92 м. В одном из самых крупных переуглублений карстового генезиса в районе д. Черняны мощность отложений составляет более 90 м. В геоструктурном отношении району соответствует приподнятый блок Дивинской ступени. Абсолютные отметки современной уровенной земной поверхности находятся в пределах 144–165 м. Минимальные отметки соответствуют урезу воды каналов, а максимальные находятся в южной части района в местах распространения эоловых образований. На территории района преобладают плоские поверхности, местами наблюдаются слабо вогнутые, а в местах островного развития водно-ледниковой равнины поверхность мелкохолмистая. В местах широкого развития эоловых аккумуляций она приобретает мелко-, крупногрядово-бугристый характер. Прерывистые островные участки водно-ледниковой равнины площадью 1,96–5,4 км² простираются в восточном направлении от д. Новоселки до д. Повитье, возвышаясь над поверхностью озерно-аллювиальной низины на 2,5–3 м. Эоловые формы рельефа, занимающие доминирующее высотное положение, возвышаются над окружающими пространствами низины на 6–12 м. Абсолютные отметки этих форм составляют 156–165 м. На территории района находятся заторфованные ложбины длиной 8–10 км, шириной 0,8–2 км, простирающиеся в северном и северо-восточном направлениях. По тальвегам ложбин проложены русла каналов, крупнейшими из которых являются каналы Бона, Низовский, Казацкий, Ореховский. Каналы принимают воды из более мелких мелиоративных систем и доставляют их в р. Мухавец и Днепровско-Бугский канал. Реки района немногочисленны, крупнейшей из них является Осиповка. Долина ее невыразительная, русло канализировано, средний наклон водной поверхности 0,4‰. Густота расчленения рельефа

0,2 км/км². На территории района в понижениях карстового генезиса находятся озера, крупнейшими из которых являются Луковское и Любань.

В современном преобразовании рельефа главную роль играет техногенный морфогенез, связанный со строительством автодорог и транспортных развязок, реанимированием осушительных систем, мелиоративным и гидротехническим строительством и добычей полезных ископаемых. На определенных площадях в результате глубинного выгорания торфа возникают пирогенные котловины округлой формы глубиной 1,2–3,0 м и диаметром до 80 м.

Малоритская водно-ледниковая равнина с участками конечно-моренных образований. Геоморфологический район находится в юго-западной части впадины. Территория района вытянута в субширотном направлении на 40 км, а с севера на юг – на 17 км. Южная граница района четко совпадает с простирающим Северо-Ратновского разлома, отделяющего впадину от Луковско-Ратновского горста; на севере и северо-западе район граничит с Лево-Мухавецкой водно-ледниковой низиной, с северо-востока территория района примыкает к Мокранско-Хабовичской озерно-аллювиальной низине. Глубина залегания пород кристаллического фундамента – 0,6 км в пределах Дивинской ступени и 1,0–1,2 км в северо-западной части. Мощность четвертичных отложений от 10 до 30 м, а в пределах небольших по площади насыпных гряд достигает 45–52 м. Ложе четвертичных пород относительно ровное и залегает на абсолютных отметках в 115–120 м. В основании четвертичной толщи залегают мергельно-меловые породы позднемелового возраста, реже пески, алевроиты среднего – верхнего эоцена. Геоморфологическую основу района составляет водно-ледниковая поверхность, в пределах которой выделяются небольшие участки конечно-моренных образований днепровского времени с холмисто-грядовыми формами с абсолютными отметками 160 м и золотые холмы и гряды позднепозерско – голоценового возраста. Минимальные отметки современного рельефа (147–140 м) приурочены к урезам рек. Неотъемлемой чертой рельефа являются многочисленные, чаще всего округлой формы котловины и неглубокие западины карстового и термокарстового генезиса. В наиболее крупных котловинах находятся озера глубиной 5,5 м. Речная сеть района немногочисленна и представлена реками Рыта, Малорыта и сетью безымянных ручьев. Долины рек пойменного типа, невыразительные, склоны изрезаны сетью мелиоративных каналов. Поймы рек двусторонние, низкие, осушенные, шириной 0,5–1,5 км. Руслу канализированы. Берега выровненные, реже обрывистые высотой от 1 до 2,5 м. Густота расчленения составляет 0,4–0,5 км/км². В западной части района находится озеро Меднянское, площадью 0,24 км². В прибрежной части по всему периметру озера выражена лимно-терраса, сформировавшаяся в результате абразионно-аккумулятивных процессов и свидетельствующая об изменении уровня водоема. Высота террасы около 1,5 м. В рельефе района выделяются отдельные сильно размытые разноплощадные участки краевых конечно-моренных ледниковых образований. Так, у г. Малорита выделяется северный участок Олтушко-Малоритского краевого комплекса, сформировавшегося во время отступления припятского ледника днепровского времени. В пределах участка выделяются холмисто-грядовые формы высотой до 167 м с крутизной склонов от 8 до 12°. Гряды вытянуты в северо-восточном направлении на расстояние до 2 км. Небольшие по площади участки пологовсхолмленного рельефа находятся у деревень Струга, Масевичи, Пожежин, Великорита и Гусак. Участок моренного рельефа между деревнями Струга и Мосевичи площадью 4,2 км² имеет абсолютные отметки 161–163 м при относительных превышениях в 4,5 м. Разрозненные участки пологовсхолмленного рельефа с отметками 159–160 м находятся у деревень Великорита и Гусак. Относительные превышения форм составляют от 2 до 3 м. Незначительный по площади (0,8 км²) участок сильно денудированных моренных образований высотой 159 м находится северо-

западнее д. Пожежин. Рельеф района отличается малой глубиной расчленения, составляющей до 5 м/км^2 , а в пределах участков развития краевых образований она увеличивается до 8 м/км^2 . Доминирующую часть площади района занимает в основном плоская, осложненная неглубокими заторфованными понижениями термокарстового, карстового и дефляционного генезиса водноледниковая равнина. Кроме того поверхность равнины осложнена и положительными формами эолового рельефа. Максимальная площадь их распространения – между деревнями Медна и Бродятин. Эоловые формы в виде песчаных бугров, холмов, линейных гряд, серповидных и параболических дюн возвышаются на 3–6 м над окружающими пространствами водноледниковой равнины. Склоны большинства эоловых форм ассиметричны. Крутизна наветренных склонов составляет $5\text{--}8^\circ$, заветренных достигает $20\text{--}25^\circ$.

В настоящее время существенные изменения естественной поверхности происходят в результате техногенного воздействия. Оно выражается в преобразовании территории в ходе гидромелиоративного, дорожного, селитебного строительства и открытой разработки полезных ископаемых.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. Гречаник, Н.Ф. Геоморфологическое районирование территории Подляско-Брестской впадины / Н.Ф. Гречаник // Веснік Брэсцкага ўн-та. Сер. прыродазн. навук. – 2006. – № 1 (25). – С. 93–97.
2. Левков, Э.А. Гляциотектоника / Э.А. Левков. – Минск : Наука и техника, 1980. – 280 с.
3. Матвеев, А.В. Рельеф Белоруссии. / А.В. Матвеев, Б.Н. Гурский, Р.И. Левицкая. – Минск : Университетское, 1988 – 320 с.

Grechanik N.F. Description of Geomorphological Districts of the Territory of Podljassko-Brest Depression

The paper presents geomorphological characteristics of the eleven geomorphic regions and six sub-areas that correspond to the local morphological complex contemporary terrain in eastern part of Podljassko-Brest depression. Geomorphology of areas and subareas are part of the three geomorphic regions and three sub-areas. In the description of geomorphic units identified height-tiered levels, especially physiognomic image area identified genetic agents, the manifestation of which contributed to the formation of types and forms of relief.

Рукапіс паступіў у рэдкалегію 21.12.2011