

Панасюк О.Ю., Аполоник А.С. Браславская гряда как типичная конечно-моренная возвышенность Белорусского Поозерья / Вопросы естествознания : сб. науч. ст. Вып. 3. – Минск : Право и экономика, 2009. - С. 89-91.

Браславская гряда как типичная конечно-моренная возвышенность Белорусского Поозерья

*А.С. Аполоник, 3 курс
науч. рук.к. г. н., доцент, О.Ю. Панасюк*

Браславская гряда сформировалась в самом конце поозёрской ледниковой эпохи (16–17 тыс. лет назад) и относится к грандиозному Балтийскому моренному комплексу. Гряда является южным продолжением его Латгальской возвышенности (Латвия) и восточным – Аукштайской (Литва). В то же время Браславская гряда — это типичный физико-географический район Белорусского Поозерья, его составная часть.

Накопление Браславских конечно-моренных отложений связано с крупной стадийной остановкой (браславская стадия) поозёрского ледника. Его длительное стабильное положение было обусловлено не только климатическими причинами, но и особенностями доантропогеновой поверхности района (её рельеф сильно расчленён и представляет собой чередование сложенных девонскими породами локальных поднятий и ложбин выпаживания, унаследовавших в свою очередь существовавшие здесь разломы кристаллического фундамента Прибалтийской моноклинали) и многократным отложением моренных и водно-ледниковых пород в эпохи более древних оледенений. Поэтому в толще антропогенового чехла представлены комплексы всех ледниковых покровов, достигавших территории Беларуси, и разделяющих их межледниковых эпох.

Современный рельеф Браславской гряды характеризуется абсолютной и относительной молодостью реликтовых ледниковых и водно-ледниковых форм. Это выражается в целом ряде признаков: 1) широком распространении первичных форм водно-ледниковой аккумуляции – озовых гряд и камовых холмов, насаженных на моренный цоколь и сохраняющих внешнее выражение; 2) многочисленных сухих эвразийских котлах, расположенных среди крупнохолмистого моренного рельефа [1].

Геоморфологическая карта-схема Браславского района, четко отображает, что в целом рельеф отличается исключительным разнообразием. Распространены краевые ледниковые образования, озово-камовые комплексы; характерны холмистый, волнистый и равнинный рельеф основной морены, зандры, участки ледниковой озёрной низины, которые осложняются ложбинами, термокарстовыми и эвразийскими котловинами. Основной фон современной поверхности Браславской гряды создает озерно-холмистый тип рельефа, среди которого выделяются крупно-, средне- и мелкохолмистые участки рельефа, а также мелкохолмисто-бугристый [рис.1.].

Краевой ледниковый рельеф наиболее полно представлен в районе Больших Браславских озёр (Дривяты, Струсто, Снуды и др.) [1].

Неотъемлемыми и ярко очерченными формами ледникового рельефа являются камовые и друмлиновые холмы и озовые гряды [1]. Наиболее значительный камовый комплекс размещается к северу от оз. Дривяты. Он тянется, окаймляя с юга краевые образования, почти до оз. Иказнь, образуя здесь на больших площадях настоящий камово-моренный рельеф.

На карта-схеме четко отражено что, камы встречаются по берегам озёр: Укля, Обстерно, Волосо Северное, Богинское, западных берегов оз. Снуды, Струсто и в других местах. Очень выразительный, чётко выделяющийся крупный камовый холм находится между озёрами Снуды и Струсто, возле д. Кезики, откуда открывается широкая панорама Браславских озёр [рис.1].

Озовые гряды встречаются на водоразделах, и вблизи озёрных котловин (оз. Дривяты, Потех, Недрово, Иказнь). Классическая озовая гряда вытянута на 1,5 км между оз. Потех и оз. Недрово.

Озы с камами нередко образуют озово-камовый комплекс. Такой сохранившийся комплекс наблюдается вдоль северных берегов оз. Снуды [рис.1].

Весьма своеобразное морфологическое выражение имеют редко встречающиеся на территории Беларуси друмлины — продолговато-овальные холмы с асимметричными склонами. В окрестностях пгт. Видзы они возвышаются над окружающей местностью на 5–15 м [1].

Помимо положительных форм рельефа на Браславской гряде широко представлены отрицательные формы термокарстового, экзарационного, эрозионного и другого происхождения. К ним относятся рытвинные долины, ложбины стока, сухие долины, эрозионные котловины спущенных озёр, различные западины и впадины. Примерами последних являются глубокие котлообразные и блюдцеобразные бессточные впадины возле д. Слободка (оз. Потех, Неспиш, Ильменок) и д. Плюсы (оз. Плюсы) [1].

Таким образом приведённое детальное описание форм рельефа и состава слагающих их литологическую пород свидетельствуют, с одной стороны, об их исключительном разнообразии, с другой – о широкой представительности их. Рельеф и породы являются во многих регионах существенными и решающими факторами формирования природно-территориальных комплексов на разных их таксономических уровнях [2].

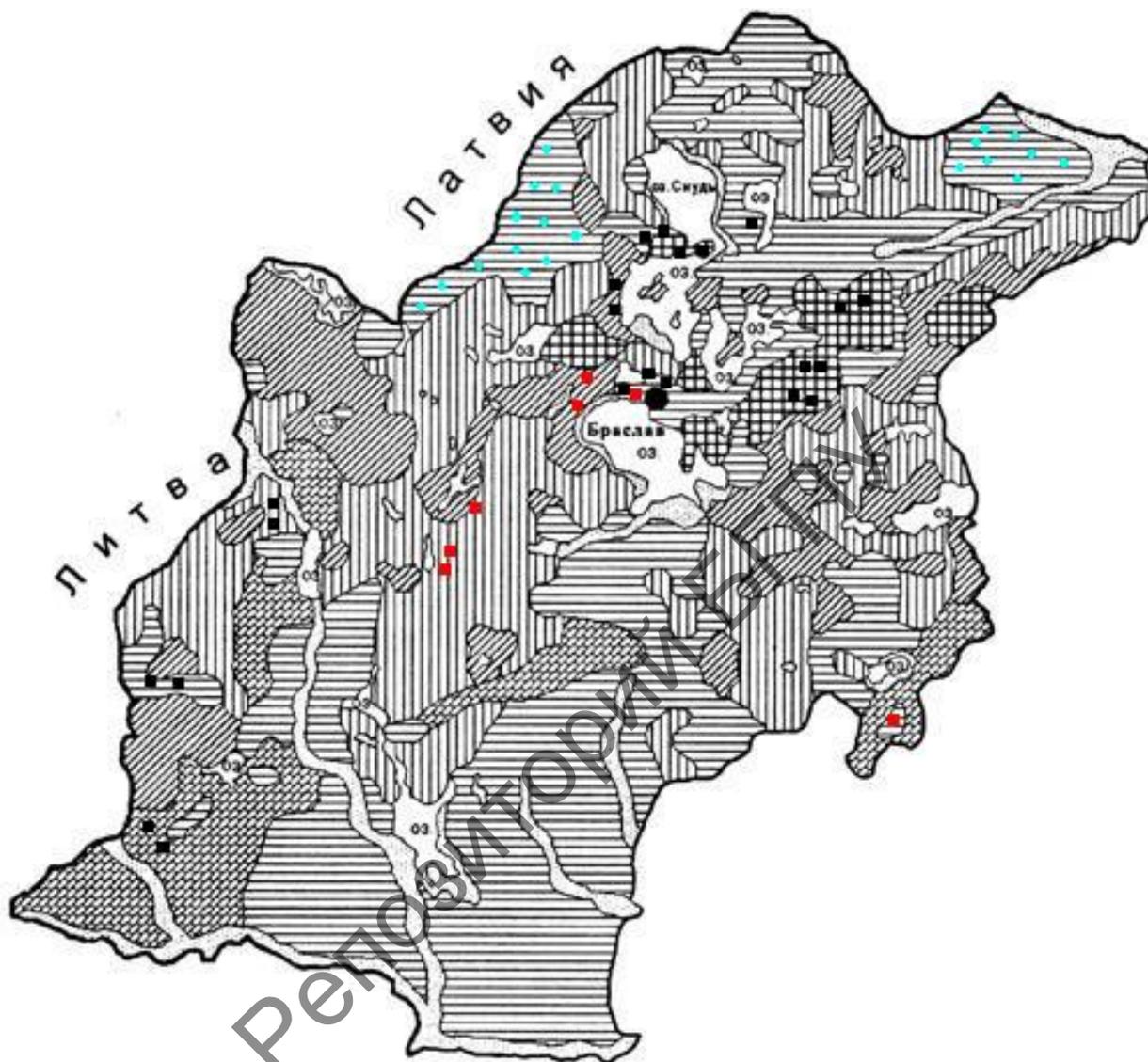
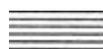


Рис.1. Геоморфологическая карта-схема Браславского района.

Условные обозначения:

М 1:100000

-  озерно-ледниковые низины
-  плоско-волнистая донно-моренная равнина
-  среднехолмистый моренный рельеф
-  мелкохолмистый моренный рельеф
-  поймы и надпойменные террасы рек и озер
-  крупнохолмистый моренный рельеф

 камы

 озы

 дюнно-бугристый рельеф

Литература

1. Якушко, О.Ф., Марьина, Л.В., Мысливец, И.А. Основные этапы формирования и геоморфология Браславской возвышенности /О.Ф.Якушко, Л.В.Марьина, И.А.Мысливец, // Стратиграфия и палеогеография антропогена. – М.: Наука и техника, 1975. С. 236-247.

2. Башенина, Н.В., Пиотровский,М.В., Симонов,Ю.Г. и др. /Н.В.Башенина, М.В.Пиотровский, Ю.Г.Симонов // Геоморфологическое картографирование. Учебное пособие для студентов географов и геологов. – М.: Высшая школа, 1977., 375 с.

Репозиторий БГПУ