

## **ПОЛОЖЕНИЕ СЕЛЯВСКОГО КОМПЛЕКСА КРАЕВЫХ ЛЕДНИКОВЫХ ОБРАЗОВАНИЙ В СТРУКТУРЕ КРАЕВЫХ ОБРАЗОВАНИЙ БЕЛОРУССКОГО ПООЗЕРЬЯ**

**Д.А. Пацыкайлик** (Белорусский государственный педагогический университет им. М. Танка, факультет естествознания, ул. Советская 18, Минск, Беларусь, 220050, [pacykailik@mail.ru](mailto:pacykailik@mail.ru))

До настоящего времени нет строгого определения термина краевые "образования". Одни исследователи относят к данному комплексу только аккумулятивные (часто только моренные) формы рельефа, другие объединяют в это понятие все комплексы дневной поверхности, которые образовались в условиях стационарного положения края ледника [3].

В структуре краевых образований Белорусского Поозерья преобладают моренные отложения последнего поозёрского оледенения. Моренным отложениям принадлежат и максимальные мощности. Особенно чёткая дифференциация ледниковых горизонтов наблюдается в понижениях рельефа ложа антропогенных отложений. Такого рода понижения, имеющие в основном эндогенную природу, способствовали образованию в них ледниковых языков при стационарном положении края ледника [1].

К северо-восточной части Беларуси приурочена система субмеридиональных разломов. Наибольший интерес представляет Чашникская разломная зона, в которой сформировался самый дальневыводной в северо-восточной Беларуси Селявский ледниковый язык. Вдоль дугообразного края языка оформился Селявский комплекс краевых ледниковых образований.

Ледниковый комплекс представляет собой совокупность закономерно расположенных ледниковых форм рельефа и ледниковых отложений, образовавшихся в приконцевой части ледника. Ледниковый комплекс состоит — из конечной морены, окаймляющей край ледника, к которой с внешней стороны примыкают галечники и пески (отложения ледниковых вод), образующие переходной конус с ровной поверхностью, слегка наклоненной в сторону от конечной морены (зандровая равнина). С внутренней стороны к конечной морене примыкает понижение с холмистым рельефом, прежде покрытое краем ледника. В ледниковых долинах, которые называют центральными котловинами, концевыми или языковыми бассейнами, наиболее пониженная часть представляет собой замкнутую котловину, заполненную озером.

Краевые образования формируют грядово-холмистый рельеф. На границе предельного распространения максимальной (оршанской) стадии поозёрского оледенения краевые образования в виде боковых морен выделяются в восточном и западном секторе Селявского языка. В восточной части сектора выделяется Заборская гряда, представляющая собой в плане линейное образование с относительной высотой 15 — 25 м, шириной 1,0 — 1,8 км и длиной 6,5 км. В западной части — Хольневичская гряда, имеющая относительные высоты 12 — 14 м, ширину 1 — 5 км, длину до 16 км. Склоны их чётко выражены, часто асимметричны, крутизна изменяется от 3° до 15°. Поверхность осложнена мелкими пологосклоновыми холмами и термокарстовыми западинами. Абсолютные отметки поверхности 190,0 — 213,0 м.

Моренные и флювиогляциальные равнины образуют два гипсометрических уровня с абсолютными отметками поверхности соответственно 180 — 290 м и 168 — 180 м. Моренные равнины имеют мелко-холмистый и мелко-грядовый рельеф в виде массивов, разделённых ложбинами водно-ледникового размыва. Холмы изометричны, округлы, иногда дугообразны, высота до 7 м. Флювиогляциальные равнины распространены в виде полос, соединяющихся между собой по понижениям в местах разрыва конечных моренных дуг.

Рельеф Селявской краевой зоны поозёрского оледенения отличается наименьшей устойчивостью. Это обусловлено широким развитием здесь новейших тектоно-динамических процессов, вызванных позднечетвертичным тектогенезом и ротационным режимом земной коры. Подобные явления устанавливаются в рельефе по комплексу аэрокосмических и геолого-геоморфологических признаков в виде зон ландшафтных тектоаномалий шириной от 100 до 300 м, вытянутых на расстояние в десятки километров [2]. В полосе краевых образований геодинамические зоны сопряжены с участками новейшей активизации фрагментов Выжевско-Минского, Чашниковского, Западно-и Восточноселявского и других разломов. Новейшие тектоно-геодинамические процессы контролировали формирование гляциодинамической структуры краевой зоны. Прежде всего они способствовали развитию систем трещин в дистальной части поозёрского ледника, определив главнейшие простирания напорных конечных морен Селявского языка.

Отложения Селявского комплекса краевых ледниковых образований образуют дугообразно изогнутые в южном направлении 3 осцилляторно-фазисальных комплекса, фиксирующих край деградировавшего ледникового покрова. Формирование происходило в ходе 2-х осцилляций: Селявской и Лукомльской. Процесс протекал путём отложения полос мёртвого

льда и осцилляцией ледникового края на новых, более северных рубежах. В Селявскую осцилляцию сформировалась Заборская и Хольневичско-Лукомльская гряда, а в Лукомльскую — Черейская краевая напорно-аккумулятивная гряда. Отложения перечисленных форм представлены супесями и суглинками с прослоями и включениями песков, гравия, валунов, глин. Часто верхняя часть разреза сложена преимущественно песчаными и песчано-гравийными аккумуляциями на- и внутриледниково-водного генезиса, либо слоями отложений напорных морен. Мощности отложения невыдержанные от 19,8 м до 41,2 м и сопровождаются заметными проявлениями гляциотектонических нарушений, что свидетельствует об активной дегляциации ледникового покрова. Внутреннее строение краевых ледниковых образований отличается большой сложностью и изменяется на небольших расстояниях. Чешуи слагают внешние склоны гляциотектонических дуг (комплексов), где слои нередко падают под углом 50 — 75°. Особенно характерно это для Черейской гряды [4].

Таким образом, вышеперечисленные напорные гряды своим простиранием подчёркивают край Селявского языка на разных этапах отступления (осцилляции) ледника. Межгрядовые пространства занимают моренные и зандровые равнины, ледниковые ложбины. Наиболее низкий гипсометрический уровень имеет котловина оз. Селява, расположенная в осевой части Селявского ледникового языка. Размещение краевых ледниковых образований было предопределено характером строения поверхности коренного субстрата. Особенностью доантропогенного ложа является протяжённая зона разломов, активных на неотектоническом этапе. Приведённые факты позволяют предположить, что своеобразный Селявский краевой ледниковый комплекс образовался по линии дизъюнктивных нарушений 2-х мощных перпендикулярных тектонических зон — Чашникской и Минско-Выжевской, пересекающихся в районе оз. Селява, в процессе формирования Оршанской впадины.

#### Литература

1. **Горецкий Г. И.** О происхождении и возрасте глубоких долинообразных понижений в рельефе постели антропогенных отложений ледниковых областей // Нижний плейстоцен ледниковых районов Русской равнины. — М.: Наука, 1967.
2. **Губин В. Н.** О тектоно-геодинамических процессах в краевой зоне поозерского оледенения на территории БССР // Краевые образования материковых оледенений: Тез. докл. VIII Всесоюзного совещания. — Минск: Наука и техника, 1990. — С. 42 — 43.
3. **Гурский Б. Н., Бессараб Д. А., Баско А. Н.** Классификация краевых образований материковых оледенений // Краевые образования материковых оледенений: Тез. докл. VIII Всесоюзного совещания. — Минск: Наука и техника, 1990. — С. 68 — 70.
4. **Тонкович К. М.** Геологическое строение, гидрогеологические и инженерно-геологические условия района оз. Селява // Отчёт Вилейско-Свислочской геолого-съёмочной партии о результатах комплексной геолого-гидрологической и инженерно-геологической съёмки масштаба 1: 50000 района оз. Селява. — Мн., 1989.

#### Аннотация

УДК 551.4 (476) **Пацыкайлік Д. А.** Положение Селявского комплекса краевых ледниковых образований в структуре краевых образований Белорусского Поозерья // Региональная физическая география в новом столетии, вып.7. Мн.: БГУ. 2013. С.

Статья депонирована в БелИСА. В статье рассматриваются особенности пространственного размещения Селявского комплекса краевых ледниковых образований в структуре краевых образований Белорусского Поозерья.

Библиогр.: 4 названия

#### Анотацыя

УДК 551.4 (476) **Пацыкайлік Д. А.** Становішча Сяляўскага комплексу краевых ледавіковых утварэнняў у структуры краевых утварэнняў Беларускага Паазер'я // Рэгіянальная фізічная геаграфія ў новым стагоддзі, вып.7. Мн.: БДУ. 2013. С.

Артыкул дэпаніраваны ў БелІСА. У артыкуле разглядаюцца асаблівасці прасторавага размяшчэння Сяляўскага комплексу краевых ледавіковых утварэнняў у структуры краевых утварэнняў Беларускага Паазер'я.

Бібліягр.: 4 крыніцы

#### Summary

UDC 551.4 (476) **Patsykailik D.A.** // Regional physical geography in new century, issue 7. Mn.: BSU. 2013.

The article is deposited in BelISA. The article discusses the features of the spatial distribution of the complex boundary Selyavskogo glacial formations in the structure of the boundary of the Belarusian Lake District.

Bibliogr.: 4 source