

ГЕОЛОГО-МИНЕРАЛОГИЧЕСКИЕ НАУКИ

УДК 551.332.2:552.5.08:551.791(470.1-17)
DOI 10.19110/1994-5655-2019-3-23-35

Л.Н. АНДРЕИЧЕВА, Н.Н. ВОРОБЬЕВ

ФОРМИРОВАНИЕ ЛИТОЛОГИЧЕСКОГО СОСТАВА НЕОПЛЕЙСТОЦЕНОВЫХ МОРЕН НА КРАЙНЕМ СЕВЕРО-ВОСТОКЕ ЕВРОПЕЙСКОЙ СУБАРКТИКИ РОССИИ

*Институт геологии им. акад. Н.П. Юшкина
ФИЦ Коми НЦ УрО РАН,
г. Сыктывкар*

andreicheva@geo.komisc.ru

L.N. ANDREICHEVA, N.N. VOROBYEV

FORMATION OF LITHOLOGICAL COMPOSITION OF NEO-PLEISTOCENE MORAINES IN THE FAR NORTHEAST OF EUROPEAN SUBARCTIC OF RUSSIA

*N.P. Yushkin Institute of Geology,
Federal Research Centre Komi Science Centre,
Ural Branch, RAS,
Syktivkar*

Аннотация

В результате детального литологического изучения неоплейстоценовых морен в многочисленных разрезах береговых обнажений на крайнем севере Большеземельской тундры выделены три горизонта валунных суглинков с индивидуальными литологическими характеристиками. Гранулометрические и минералогические особенности мелкозема и состав крупнообломочного материала подтверждают ледниковый генезис валунных суглинков и участие в формировании морен разных терригенно-минералогических провинций. Печорская (днепровская) морена образовалась за счет Северо-Восточной терригенно-минералогической провинции. Формирование выггодской (московской) морены связано с двумя питающими провинциями: на западе Большеземельской тундры – с Фенноскандинавским центром оледенения, а на востоке – с Полярным и Приполярным Уралом. Во время образования полярной (осташковской) морены материал поступал из районов Пай-Хоя – Новой Земли и шельфа Баренцева моря, и лишь низовье р. Шапкиной перекрывалось ледниковым языком с северо-запада.

Ключевые слова:

неоплейстоцен, квартал, морена, литология, гранулометрия, минералогия, петрография, ориентировка обломков, питающая ледниковая провинция

Abstract

In connection with the preparation of a new version of the general and regional stratigraphic schemes of Quaternary deposits, it is necessary to carry out a well-founded and reliable lithostratigraphic separation and correlation of the Quaternary sections. The special features of the lithological composition of moraines are due to the combined influence of remote, transit and local feeding provinces. As a result of a detailed lithological research of the Neo-Pleistocene moraines in the Far North of the Bolshezemelskaya tundra, three moraine horizons with different lithological characteristics were identified. But these signs are not specific enough for the recognition of the moraines age. This, in general, is understandable, since significant differences in the material composition of moraines deposited by glaciers from different feeding provinces, arise when the moraine-containing ice moves along the preglacial bed of different lithological composition. Within the north of the Bolshezemelskaya tundra, the Mesozoic rocks of a quite uniform composition are abundant. Moraine-containing ice, moving along them, had lost the individual characteristics that it had at the beginning of its movement from the glaciation center. However, the lithological characteristics of moraines, taking into account the factors of glacio-sedimentogenesis, make it possible to establish the stratigraphic confinement of moraine horizons and to carry out their intra- and interregional correlations. In particular, the orientation of elongated rock fragments and the presence of key boulders in moraines are reliable and regionally consistent li-

thological correlatives. Thus, the Pechora moraine was formed at the expense of the Northeastern terrigenous-mineralogical province. The formation of the Vycheгда moraine is associated with two feeding glacial provinces: in the west of the Bolshzemelskaya tundra - with the Fennoscandian glaciation center, and in the east - with the Polar and Subpolar Urals. During the formation of the Polar moraine, the terrigenous material arrived from the Pay-Khoy-Novaya Zemlya regions and the Barents Sea shelf. Only the lower reaches of the Shapkina River were covered by the glacial tongue from the north-west. The specific feature of the Pechora and Polar moraines is the presence in the petrographic spectrum of crinoid-bryozoan limestones from the Novaya Zemlya ablation area

and consistent orientation of elongated rock fragments from north-northeast to south-southwest. The Vycheгда moraine in the west of the Bolshzemelskaya tundra is characterized by the Fennoscandian key rocks: nepheline syenites, granites, granite gneisses and agate-bearing basalts of the North Timan and the orientation of the rock fragments from the west-northwest. In the east, the moraine is characterized by south-western to sub-latitudinal orientation of rock debris and the presence of rocks from the Polar and Subpolar Urals.

Keywords:

Neo-Pleistocene, Quarter, moraine, lithology, granulometry, mineralogy, petrography, debris orientation, feeding glacial province

Введение

Генетическая и возрастная принадлежность морен и местоположение питающих ледниковых провинций в разные ледниковые эпохи остаются до настоящего времени остродискуссионными проблемами палеогеографии неоплейстоцена. Проведение литолого-фациального анализа и установление генетической и стратиграфической приуроченности отложений весьма затруднительно по причине сложного строения четвертичного покрова и резкой изменчивости на площади их мощностей и состава. Основная часть разреза обычно сложена валунодержащими глинистыми породами, представляющими собой ледниковые отложения – морены. До сих пор у исследователей отсутствует единая точка зрения на их происхождение [1–4 и др.]. Между тем, обоснованное стратиграфическое расчленение и корреляции разрезов квартера особенно актуальны в связи с подготовкой нового варианта общей и региональной стратиграфических схем четвертичных отложений.

Результаты вещественного состава неоплейстоценовых морен получены в процессе исследований четвертичных образований на обширной и неоднородной в геологическом отношении территории Тимано-Печоро-Вычегодского региона. Особенности литологического состава морен определяются тремя факторами: 1) составом пород питающих ледниковых провинций – центров оледенений; 2) составом отложений областей транзита на пути следования ледника; 3) локальными особенностями местных подстилающих пород. И в итоге они обусловлены суммарным влиянием удаленных, транзитных и местных питающих провинций. Соотношение местного и дальнепринесенного материала различного гранулометрического и вещественного состава зависит в основном от динамики ледникового покрова и рельефа подстилающих отложений. Естественно, в региональном плане литолого-минералогические показатели морен изменчивы, что ограничивает их использование для широких пространственных корреляций. Однако литологические особенности морен с учетом факторов гляциоседиментогенеза позволяют достаточно уверенно

устанавливать стратиграфическую приуроченность моренных горизонтов и проводить их внутрирайонные и межрайонные корреляции. Многочисленные данные детального литологического изучения морен в Тимано-Печоро-Вычегодском регионе и других ледниковых территориях – в Архангельской, Вологодской областях и в центральных районах Русской равнины, которыми располагают авторы, показывают, что соотношения эти закономерны и обычно определяют территориальные и возрастные коррелятивные признаки морен [5–6]. Литостратиграфические критерии морен разработаны нами в опорных разрезах, где возраст межморенных горизонтов достаточно надежно обоснован спорово-пыльцевым и палеомикробиологическим методами. Общие тенденции пространственной и возрастной изменчивости состава неоплейстоценовых морен позволили составить таблицы литологических критериев их расчленения и корреляции для наиболее детально изученных районов Тимано-Печоро-Вычегодского региона [7].

В последние годы получены новые результаты литологического изучения морен на севере Печорской низменности: в обнажениях нижней Печоры (Хонгурей, Вастьянский Конь и Мархида) и в долинах рек Куя и Падимейтывис. Корреляция по литологическим данным морен в этих разрезах с моренами из многочисленных береговых обнажений на севере Европейской Субарктики России была целью данной работы.

Результаты исследований и обсуждение

На крайнем севере Большеземельской тундры (рис. 1) детально изучены три разновозрастных горизонта морен. Они представлены валунными суглинками, имеющими диагностические признаки отложений ледникового генезиса: экзарационный характер контактов с подстилающими породами, многочисленные гляциодислокации, отражающие следы мощного динамического воздействия ледника, наличие неокатанных обломков пород со шлифованной и штрихованной поверхностью, выдержанную ориен-



Рис. 1. Схема расположения береговых обнажений на крайнем севере Большеземельской тундры.

1 – береговые обнажения.

Fig. 1. Schematic map of the bank outcrops in the Far North of the Bolshezemelskaya tundra. 1 – coastal outcrops.

тировку удлиненных обломков всего гранулометрического спектра, низкую степень сортированности мелкозема. Наиболее древняя **печорская (днепровская) морена** выходит в нескольких береговых обнажениях на реках Черной, Шапкиной, Адзьве и Сейде. **Вычегодская (московская) морена** развита существенно шире печорской. Визуально она не отличается от других морен, и стратиграфическая принадлежность ее в большинстве случаев устанавливается по комплексу литологических признаков, а также по результатам биостратиграфического и геохронологического изучения межморенных отложений. К сожалению, до настоящего времени среди исследователей нет единого мнения о сопоставимости днепровского оледенения с печорским, а московского – с вычегодским, и имеет место нестыковка региональных стратиграфических схем [5–8]. Анализ результатов комплексного исследования опорных разрезов в центральных районах Русской равнины и Тимано-Печоро-Вычегодском регионе [5–6] позволил нам обосновать выделение двух ледниковых горизонтов: днепровского (сопоставляется с печорским) – МИС 8, и московского (сопоставляется с вычегодским) – МИС 6, между лихвинскими (чирвинскими) и микулинскими (сулинскими) межледниковьями. Среднеплейстоценовые морены разделены межледниковым сатинским (родионовским) – МИС 7 горизонтом, что служит веским основанием для признания их самостоятельности.

Полярная (осташковская) морена распространена лишь на крайнем севере Печорской низ-

менности. Изучена в нижнем течении Печоры, в береговых обнажениях рек Куи, Черной, Шапкиной и на востоке – в береговых обрывах рек Адзьва, Бол. Роговая и Падимейтывис.

Гранулометрический состав

Печорская морена (Q_{12}^{2pc}). Гранулометрический состав ее изменчив, что связано с влиянием на формирование морены подстилающих песчано-глинистых мезозойских пород Большеземельской тундры. На западе – в бассейнах рек Черной и Шапкиной – печорская морена сложена слабо сортированной глиной. Процентные соотношения гравийно-песчаной, алевритовой и глинистой фракций мелкозема в бассейне р. Черной определяются следующими показателями: 25:20:55%, средний диаметр частиц (d_{cp}) равен 0.009 мм, коэффициент сортировки $S_c = 0.20$. Сходный состав печорская морена имеет в долине р. Шапкиной: соотношение гранулометрических фракций – 20:35: 45%, $d_{cp} = 0.012$ мм,

$S_c = 0.18$. В бассейне р. Адзьвы среднее содержание глинистой фракции составляет 44%, алевритовой – 31%, гравийно-песчаной – 25%, $d_{cp} = 0.014$ мм, $S_c = 0.16$. Тонкий гранулометрический состав морены обусловлен, по-видимому, активной ассимиляцией печорским ледником верхнеюрских глинистых пород, подстилающих здесь отложения квартера, о чем свидетельствует как унаследованная чрезвычайно темная (до черной) окраска морены печорского горизонта в ряде изученных разрезов, так и наличие многочисленных отторженцев дочетвертичных пород. На р. Сейде морена представлена крайне несортированной ($S_c = 0.10$), очень плотной супесью с d_{cp} , равным 0.038 мм, что обусловлено залеганием четвертичных отложений на пермских песчаниках. Гравийно-песчаная, алевритовая и глинистая фракции составляют 35, 38 и 27%. Значительная плотность супеси связана, скорее всего, с весьма высокой суммарной карбонатностью, составляющей в среднем 12.8%, а в отдельных пробах доходящей до 17.5%.

Вычегодская морена (Q_{14}^{4vc}). В долинах рек Черной и Шапкиной она представлена слабо сортированными ($S_c = 0.20$) суглинками с $d_{cp} = 0.019$ –0.020 мм и с близкими средними содержаниями глинистой и алевритовой фракций при подчиненном значении гравийно-песчаной, составляющих на р. Черной 40, 44 и 16%, в долине Шапкиной – 45, 37 и 18%. В бассейне р. Адзьвы вычегодская морена сложена валунными суглинками с почти равными содержаниями гравийно-песчаной, алевритовой и

глинистой фракций (31, 33 и 36%) – классической «оптимальной смесью» с $d_{cp} = 0.021$ мм и $S_c = 0.11$. В долине р. Бол. Роговой гранулометрический состав вычегодской морены весьма изменчив, она представлена отложениями от тяжелых несортированных суглинков ($S_c = 0.16$, $d_{cp} = 0.012$ мм) до супесей с $S_c = 0.14$ и $d_{cp} = 0.042$ мм с повышенной суммарной карбонатностью – 7.9%. Гравийно-песчаная, алевритовая и глинистая фракции составляют соответственно 19, 35, 46% и 38, 39, 23%. Связь состава морен и подстилающих отложений здесь весьма отчетлива: в моренах, залегающих на аллювиальных и морских осадках квартера, высоко содержание гравийно-песчаной фракции. А содержание глинистой фракции повышено в моренах, перекрывающих озерные и лимногляциальные отложения. Особенно наглядно сходство морен с породами субстрата в нижних частях моренных горизонтов. На р. Сейде суммарная карбонатность вычегодской морены существенно ниже (6,9%), чем печорской, и сложена она несортированными ($S_c = 0.10$) суглинками с $d_{cp} = 0.021$ мм. По сравнению с печорской вычегодская морена имеет более тонкий состав: содержание гравийно-песчаной фракции – 23%, алевритовой – 40% и глинистой – 37%. На р. Падимейтивис гранулометрический состав вычегодской морены изменчив: содержание гравийно-песчаной фракции составляет 6–38%, повышено количество алевритового материала (41–74%), меньше глинистых частиц (9–29%), что определяет колебания степени сортированности мелкозема от низкой до средней ($S_c = 0.15–0.41$) и среднего диаметра ($d_{cp} = 0.049–0.071$ мм).

Полярная морена (Q_{III}^4p). В обнажениях нижней Печоры (Хонгурей, Вастьянский Конь и Мархида) морена представлена валунными суглинками, супесями и глинами с невысоким содержанием (до 2%) обломочного материала и суммарной карбонатностью 4.6–6.6%. Гранулометрический состав морены изменчив как на площади, так и в разрезе, что обусловлено составом подстилающих отложений. Степень ее сортированности низкая ($S_c = 0.15–0.29$), d_{cp} колеблется в пределах 0.004–0.037 мм. В обн. Хонгурей количество гравийно-песчаной фракции составляет в среднем 24%, алевритовой – 40%, глинистой – 36%. В обнажениях Вастьянский Конь и Мархида содержания гравийно-песчаной, алевритовой и глинистой фракций соответственно равны 28, 32 и 40%. В бассейне р. Куи полярная морена, залегающая на морских сулинских песках, имеет более грубый гранулометрический состав ($d_{cp} = 0.036$ мм) и сложена несортированной валунной супесью ($S_c = 0.27$) с суммарной карбонатностью, равной 5.3%. Соотношение гравийно-песчаной, алевритовой и глинистой фракций соответственно составляет 37:37:26%. В долине р. Черной эта морена развита практически повсеместно. Мощность ее меняется от 4 до 15 м, и представлена она темно- и сизовато-серыми неслоистыми суглинками с небольшим количеством крупнообломочного материала (до 4–5% от объема породы), с обломками раковин моллюсков. Количество гравийно-песчаной фракции в среднем незначительно – 17%, алевритовая и

глинистая фракции составляют соответственно 45 и 38% при низкой степени сортировки мелкозема $S_c = 0.18$ и $d_{cp} = 0.017$ мм. Суммарная карбонатность практически не меняется в разных разрезах – в среднем 5.9%. На р. Шапкиной эта морена развита ограниченно и мощность ее не превышает 5–10 м. Представлена суглинками, состоящими на 36% из пелитовой фракции, на 44% – из алевритовой, количество гравийно-песчаной фракции невелико – 20%. Суммарная карбонатность морены несколько повышена – 7.5%, $d_{cp} = 0.017–0.019$ мм, а коэффициент сортированности S_c составляет 0.18–0.19.

На востоке региона – в долине р. Адзвы – гранулометрический состав полярной морены меняется от разреза к разрезу. Так, содержание глинистой фракции колеблется от 37 до 49%, составляя в среднем 43%, количество гравийно-песчаной фракции изменяется в пределах 16–30% (среднее значение 25%), содержание алевритовой фракции – 32%. Средний диаметр зерен варьирует от 0.011 до 0.021 мм ($d_{cp} = 0.015$ мм). Степень сортированности морены очень низкая ($S_c = 0.12$), карбонатность невысока – 4.2%. В бассейне р. Бол. Роговой полярная морена представлена слабо сортированными суглинками ($S_c = 0.16$) с существенными содержаниями алевритовой (43%) и пелитовой (37%) фракций и значением d_{cp} , равным 0.019 мм. Суммарная карбонатность повышена и составляет, как и в вычегодской морене, в среднем 7.9%. На р. Падимейтивис морена представлена алевритом глинистым, где среднее содержание гравийно-песчаной фракции – 16%, глинистой – 27%, алевритовой – 57% при $d_{cp} = 0.032$ мм и $S_c = 0.31$.

Обзор гранулометрических данных полярной морены указывает на довольно тонкий ее состав в Тимано-Печоро-Вычегодском регионе. Повышенное содержание пелитовой фракции обусловлено, вероятно, тем, что полярный ледник ассимилировал по пути продвижения преимущественно глинистые морские и озерные отложения приледниковых бассейнов. Самое высокое содержание глины характерно для полярной морены побережья Баренцева моря, сформированной за счет подстилающих ленточностистых глинистых алевритов. Наиболее грубый гранулометрический состав эта морена имеет в разрезах р. Куи, где залегают на морских сулинских песках.

Минеральный состав мелкопесчаной фракции

Печорская морена (Q_{II}^2pc). Основная ассоциация тяжелых минералов печорской морены представлена эпидотом, гранатами, амфиболами, пиритом, сидеритом и ильменитом (табл. 1). Характерной особенностью является постоянное присутствие пирита и сидерита, суммарные концентрации которых различны, а соотношение устойчиво: почти везде (за исключением р. Сейды) сидерит доминирует над пиритом. Состав минерального спектра тяжелой фракции этой морены свидетельствует о значительном участии в ее формировании триасовых, юрских и меловых образований, а также отложений колвинской свиты нижнего неоплейстоцена

Таблица 1

Минеральный состав печорской и вычегодской морен на севере Большеземельской тундры, %

Table 1

Mineral composition of the Pechora and Vychegda moraines in the north of the Bolshezemelskaya tundra, %

Минералы	Район									
	Черная		Шапкина		Адзьва		Бол. Роговая	Сейда		Падимей-тывис
	Индекс горизонта									
	Q _{II} ² pc	Q _{II} ⁴ vc	Q _{II} ² pc	Q _{II} ⁴ vc	Q _{II} ² pc	Q _{II} ⁴ vc	Q _{II} ⁴ vc	Q _{II} ² pc	Q _{II} ⁴ vc	Q _{II} ⁴ vc
Выход тяжелой фракции, %	0,65	0,66	0,58	0,69	0,41	0,60	0,53	0,86	0,76	
Ильменит	2,6	3,6	6,9	8	10	9,7	8,5	5,8	11,1	12,7
Эпидот	14	20,6	28,7	24,6	27,1	32,3	22,9	26,3	30,3	19,9
Амфибол	8,2	11	9,4	10,5	10,9	8,2	13	3,2	3,6	4
Гранат	11,4	14,9	21	14,4	13,9	16,2	10,4	5,1	7,5	11,6
Пирит	19,4	9,7	3,1	9,9	6,2	1,7	14,2	27,3	15,1	12,4
Сидерит	27,3	22,3	10	16,6	10,3	12,8	11,6	22,4	14,8	21,2
Группа титановых минералов	6,3	4,1	4,3	6,2	8,8	10	8,3	4,3	7,7	3
Группа метаморфических минералов	0,9	3,3	1,4	1,9	3,3	2,2	2,3	0,8	0,6	1

[9], которые подстилают четвертичные отложения практически на всей территории исследований. Устойчивый отличительный признак печорской морены от более молодых моренных горизонтов – повышенное содержание в легкой фракции глауконита. В петрографических шлифах глауконит отмечается в значительных количествах (до 60 зерен на стандартный петрографический шлиф), представлен шаровидными зернами от изумрудно-зеленого до зеленовато-бурого цвета с почковидной поверхностью. В разрезах р. Сейды печорская морена определяется сидерит (22%)-эпидот (27%)-пиритовой (27%) ассоциацией тяжелых минералов с пониженными содержаниями ильменита (6%), гранатов (5%) и амфиболов (3%). Высокая суммарная концентрация пирита и сидерита связана, вероятно, с активной ассимиляцией печорским ледником пород мезозоя, слагающих доледниковое ложе севернее р. Сейды. Прямым свидетельством значительной ассимиляции пород ледникового ложа на севере Большеземельской тундры являются отторженцы и ксенокласты мезозойских отложений в печорской морене, образовавшиеся в результате активной гляциодинамики ледника и его усиленной эскарпационной деятельности.

Вычегодская морена (Q_{II}⁴vc). Тяжелая фракция вычегодской морены в долине р. Черной, средний выход которой составляет 0.66% (табл. 1), сложена сидеритом (23%), эпидотом (21%), гранатами (15%), амфиболами (11%) и пиритом (10%). В отдельных разрезах количество пирита и сидерита в сумме достигает половины веса тяжелых минералов. На р. Шапкиной содержание тяжелой фракции составляет 0.69% и представлена она весьма сходной с бассейном р. Черной пирит (10%)-амфибол (11%)-гранат (14%)-сидерит (17%)-эпидотовой (25%) минеральной ассоциацией.

В восточной части района исследований: в береговых обнажениях рек Адзьвы, Бол. Роговой, Сейды и Падимейтывиса состав тяжелых минералов в вычегодской морене изменчив. В нижнем течении р. Адзьвы тяжелая фракция морены, выход которой составляет 0.51%, характеризуется устой-

чивой амфибол (11%)-ильменит (11%)-гранат (17%)-эпидотовой (36%) ассоциацией минералов. Иногда до 11% повышены содержания титановых минералов, переотложенных, вероятно, из средне-верхнеюрских отложений, где фиксируются их значительные количества. Высокие концентрации эпидота и граната связаны с влиянием зеленокаменных метаморфизованных гранатсодержащих уральских пород и пермских терригенных отложений, широко развитых восточнее (в бассейнах рек Бол. Роговой и Сейды) и содержащих в тяжелой фракции до 60% минералов группы эпидота-цоизита [10]. Выше по течению выход тяжелой фракции составляет 0.74 %, содержания эпидота и граната снижены до 26 и 15% соответственно за счет резкого увеличения доли сидерита (до 29%). Не исключено, что обусловлено это переотложением его в процессе ледниковой ассимиляции из близлежащих транзитных пород верхнего триаса, обогащенных сидеритом и сидеритовыми стяжениями. В бассейне р. Бол.Роговой в вычегодской морене эпидота в среднем содержится 23%, в отдельных пробах – до половины веса тяжелой фракции, содержание которой составляет 0.61 %. Как и на р. Адзьве, обогащение морены эпидотом объясняется здесь, вероятно, влиянием пород Урала и терригенных отложений верхней перми, подстилающих четвертичные образования в долине Бол. Роговой. Характерны повышенные концентрации лейкоксена, отчетливо возрастающие вниз по течению реки от 4–5 до 10%, среднее содержание 6%. Среднее суммарное количество пирита и сидерита составляет 26%, причем пирита практически повсеместно больше, чем сидерита. Еще восточнее, на р. Сейде, содержание тяжелых минералов в вычегодской морене – 0.76 %. Характерна ильменит (11%)-сидерит (15%)-пирит (15%)-эпидотовая (30%) ассоциация с несколько повышенным содержанием группы титановых минералов – до 8%. В долине р. Падимейтывис в тяжелой фракции преобладают сидерит (21%) и эпидот (20%), ильменита содержится 13%, гранатов и пирита – по 12%.

Полярная морена (Q_{III}⁴p). В обнажениях нижней Печоры (Хонгурей, Мархида и Вастьянский Конь)

Таблица 2

Минеральный состав тяжелой фракции полярной морены на севере Большеземельской тундры, %

Table 2

Mineral composition of heavy fraction of the Polar moraine in the north of the Bolshezemelskaya tundra, %

Минералы	Район (река)									
	Хонгурей	Мархида	Вастьянский Конь	Куя	Черная	Шапкина		Адзьва	Бол. Роговая	Падимей- тывис
Выход тяжелой фракции, %	0,71	1,08	0,68	0,70	0,64	верховье	низовье	0,61	0,26	
Ильменит	5,8	9,1	6	6,3	3,7	4	6,7	5,1	14,6	14,7
Эпидот	21,7	27,1	26,9	20,8	18,9	23,3	22,2	21,3	18,8	20,7
Амфибол	15,6	7,4	12,1	13,6	11,1	10,7	12,7	8,7	9,5	5,5
Гранат	17,7	16,8	20,4	18	13,8	17,3	14,8	12,3	14,6	1
Пирит	6,3	6	5,1	7,7	11,5	5,9	10,2	14,6	14,8	22,1
Сидерит	6,5	14,4	9,6	13,1	23,8	16,7	13,3	17,9	13,2	11,7
Группа титановых минералов	5,6	4,9	5,5	6,5	4,1	4,8	7,2	11,4	4,5	3,2
Группа метаморфических минералов	3,4	7	5,2	3,4	3,7	2,5	2,3	1,9	2,7	ед. зн

выход тяжелой фракции изменяется 0,68 до 1,08% (табл. 2). Основными минералами, как и везде, являются эпидот (22–27%) и гранат (17–20%). В обн. Хонгурей и Вастьянский Конь в минеральную ассоциацию полярной морены входит амфибол (12–16%), а в обн. Мархида – сидерит (14%). Общим для всех разрезов нижней Печоры являются повышенные содержания ильменита (6–9%) и кианита (3–6%), а для обн. Хонгурей – апатита (4%). Содержание тяжелых минералов в морене р. Куя составляет 0,70%, характерна сидерит (13%)–амфибол (14%)–гранат (18%)–эпидотовая (21%) минеральная ассоциация. На пирит приходится 8%, ильменита – 6%, несколько повышены содержания апатита – 4% и титанита – 3%. В долине р. Черной средний выход тяжелых минералов в полярной морене составляет 0,64%, и образуют они амфибол (11%)–пирит (12%)–гранат (14%)–эпидот (19%)–сидеритовую (24%) ассоциацию с повышенным в ряде случаев содержанием ильменита (8–12%). Для морены характерны самые высокие на севере Тимано-Печоро-Вычегодского региона концентрации пирита и сидерита (37–45%) при преобладающей роли сидерита над пиритом. В бассейне р. Шапкиной выход тяжелой фракции варьирует от 0,50 до 0,81, и лишь в самом верхнем течении реки снижается до 0,21%. В основную минеральную ассоциацию, как и на р. Черной [11], входят эпидот (23%), гранат (16%), сидерит (15%) и амфибол (12%). Но суммарные количества пирита и сидерита на р. Шапкиной существенно ниже, чем в долине р. Черной и в разрезах нижней Печоры, однако доминирующая роль сидерита здесь в большинстве разрезов полярного тилла сохраняется.

Минеральный состав мелкопесчаной фракции полярной морены в долине р. Адзьвы отличается стабильностью состава тяжелых минералов, содержание которых равно 0,61%. Характерна гранат (12%)–пирит (15%)–сидерит (18%)–эпидотовая (21%) ассоциация с существенными содержаниями минералов группы титановых (11%) за счет высокой концентрации лейкоксена – 8%. Суммарное количество пирита и сидерита тоже повышено в

среднем до 33%, достигая в отдельных разрезах 40% веса тяжелой фракции при почти равных содержаниях пирита и сидерита. Тяжелая фракция полярной морены в единичных разрезах р. Бол. Роговой, выход которой очень незначителен, – всего лишь 0,26%, характеризуется сидерит (13%)–гранат (15%)–ильменит (15%)–пирит (15%)–эпидотовой (19%) ассоциацией минералов. Суммарное содержание пирита и сидерита здесь составляет 28%, и присутствуют эти минералы тоже почти в равных количествах. Ильменита содержится 15%, что в два–три раза превышает его количество в полярной морене из других разрезов Большеземельской тундры. Тяжелая фракция морены на р. Падимейтывис сложена пиритом (22%), эпидотом (21%), ильменитом (15%), сидеритом (12%) и гранатом (11%). В небольшом количестве содержатся лейкоксен (3%) и амфиболы (6%).

Петрографический состав

Для сопоставления горизонтов морен по составу крупнообломочного материала все породы подразделены на пять крупных петрогенетических групп: I – темно-серые и черные известняки и доломиты; II – светло-серые и белые известняки; III – юрские и нижнемеловые терригенные породы; IV – терригенные породы перми и триаса; V – магматические и метаморфические породы (дальнеприносные). Породы, слагающие III и IV группы, в разных частях региона в зависимости от геологического строения дочетвертичного ложа являются либо местными, либо транзитными. Породы остальных групп – дальнеприносные, кроме известняков группы II, которые в ряде случаев относятся к породам близкого транзита. Соотношения эрратических, транзитных и местных компонентов в составе обломков пород зависят от динамики ледникового покрова, степени экзарации коренного ложа и его рельефа. Они закономерны и обычно определяют территориальные и возрастные особенности морен, что делает петрографический состав крупнообломочного материала устойчивой литостратиграфической особенностью (рис. 2). Надежными и ре-

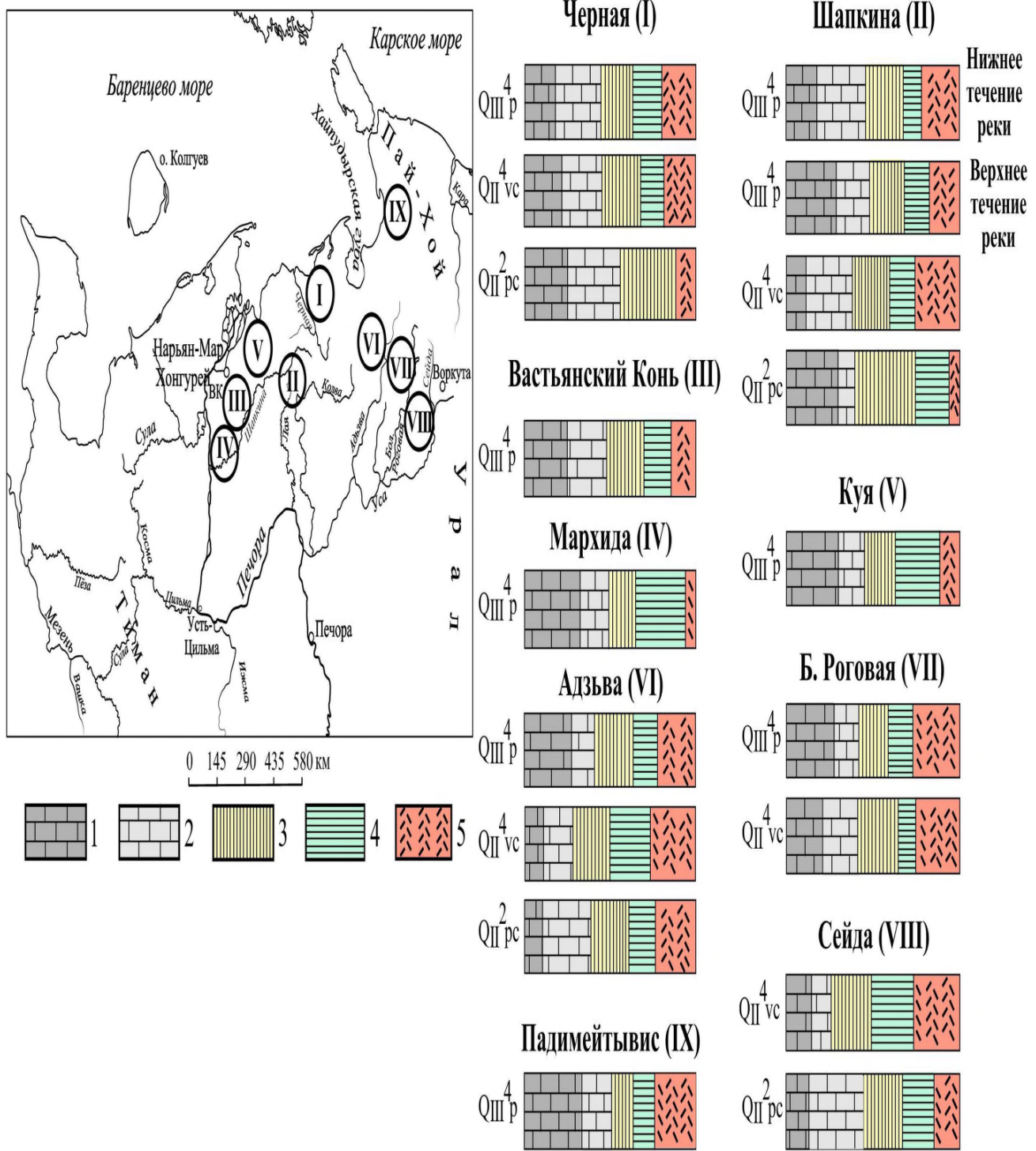


Рис. 2. Петрографический состав обломков пород в моренах крайнего севера Большеземельской тундры.

1 – палеозойские темно-серые и черные известняки и доломиты; 2 – палеозойские светло-серые и белые известняки; 3 – юрские и нижнемеловые терригенные породы; 4 – терригенные породы перми и триаса; 5 – магматические и метаморфические породы.

Fig. 2. Petrographic composition of rock fragments in the moraines of the Far North of the Bolshezemel'skaya tundra.

1 – Paleozoic dark gray and black limestones and dolomites; 2 – Paleozoic light gray and white limestones; 3 – Jurassic and Lower Cretaceous terrigenous rocks; 4 – Permian and Triassic terrigenous rocks; 5 – magmatic and metamorphic rocks.

гионально выдержанными критериями также являются руководящие валуны, ориентировка удлиненных обломков пород и изотопные датировки по валунам, содержащимся в моренах [12]. Морены Большеземельской тундры характеризуются очень низким содержанием обломков пород крупнее 1 см, что связано с рыхлым, либо слаболитифицированным субстратом на всем пути следования покровных ледников из центров оледенений, представленным отложениями нижнего мела и юры: различными песчаниками, глинистыми и слюдястыми песками, глауконитовыми глинами с конкрециями фосфорита, алевролитами и аргиллитами с глинисто-карбонатными, пиритовыми и сидеритовыми конкрециями, обломками каменного угля, раковинами аммонитов и рострами белемнитов, не способствующими обогащению морен обломочным материалом.

Печорская морена (Q_{1-2}^{pc}). Основу петрографического спектра печорской морены в долине р. Черной составляют карбонатные породы (56% всех обломков), при этом темноокрашенных разновидностей составляют чуть меньше половины. Значительно количество местных мезозойских пород (34%). Лишь 10% приходится на обломки эрратических изверженных и метаморфических пород: различных порфиритов, габброидов, диоритов, палеозойских кварцитопесчаников и кварцитов, кристаллических и эпидот-хлоритовых сланцев, амфиболитов. Постоянно отмечаются единичные обломки розовых мраморовидных криноидно-мшанковых известняков ордовикского, возможно, раннесилурийского возраста (определения Л.В. Нехорошевой), которые являются руководящими породами с Новой Земли. Длинные оси обломков пород ориентированы по азимуту 40–60° с северо-востока на юго-запад (рис. 3). На р. Шапкиной обломки на 38% представлены карбонатными породами, из которых три четверти составляют темноокрашенные известняки и доломиты. Количество местных юрских и нижнемеловых осадочных образований достигает 36%, отмечаются пиритовые конкреции. Дальнеприносные для бассейна Шапкиной терригенные

породы перми и триаса составляют 20%, кварцитопесчаники и кварциты – 3%, сланцы – 1%. Постоянно встречаются новоземельские розовые известняки. Удлиненные обломки характеризуются выдержанной ориентировкой с северо-востока в секторе 40–50°.

В долине р. Адзвы также повышено содержание карбонатных пород (в среднем 38%), на долю местных светло-серых и белых известняков девона и карбона с гряды Чернышева приходится две трети обломков. Содержание других местных пород: крепких зеленовато-серых и серых песчаников, гравелитов и конгломератов триаса и артинского яруса нижней перми, обломков базальтов, слагающих г. Тальбей на гряде Чернышева, составляет 16%. Содержание обломков транзитных терригенных мезозойских образований не превышает 22%. Породы дальнего сноса, в сумме составляющие 24%, представлены пайхой-уральским комплексом изверженных и метаморфических пород: микроклиновыми и огнейсованными гранитами, гранодиоритами, дунитами, пироксенитами, перидотитами, габбро, диабазами, кварцевыми порфирами, и чуждыми для района фиолетовыми и розовыми кварцитопесчаниками и кварцитами нижнего ордовика и девона, кремнистыми породами лемвинской зоны. Единичны руководящие валуны криноидно-мшанковых известняков. Длинные оси обломков пород ориентированы с севера на юг по азимуту 340–10°.

В бассейне р. Сейды, как и в долине р. Адзвы, высоко содержание обломков карбонатных пород – 41%, а в этой группе доминируют местные светлоокрашенные известняки (29%). Терригенные породы перми и триаса, также местные для района исследований, составляют 18%, а транзитные и дальнеприносные юрские и нижнемеловые породы – 23%. Содержание обломков магматических и метаморфических пород основного и среднего состава, чуждых бассейну р. Сейды, не превышает 18%. Удлиненные обломки пород ориентированы с севера-северо-востока на юг-юго-запад в секторе 0–60°.

Таким образом, наличие обломков руководящих новоземельских известняков в составе крупнообломочного материала из печорской морены и



0 100 200 км 1 2 3 4

Рис. 3. Направления перемещения покровных ледников в разные эпохи неоплейстоцена на изученной территории.

1 – печорский; 2 – вычегодский; 3 – полярный; 4 – граница максимального распространения полярного покровного ледника.

Fig. 3. Movement of ice caps during different Neo-Pleistocene periods in the study area.

1 – Pechora; 2 – Vychegdga; 3 – Polar; 4 – limit of maximum distribution of the Polar ice cap.

ориентировка обломков пород с севера-северо-востока на юг-юго-запад (рис. 3) указывают на движение ледниковых масс в печорское время из Северо-Восточной терригенно-минералогической провинции.

Вычегодская морена (Q_{II}^4 vc). Эта морена содержит значительно больше грубообломочного материала, чем печорская, и он имеет более крупную размерность. В долине р. Черной состав обломков на 44% представлен известняками и доломитами при равном соотношении их темно- и светлоокрашенных разностей. Содержание местных юрских и нижнемеловых пород составляет 17–27%, иногда повышается до 31–39%. Количество дальнеприносных магматических и метаморфических пород тоже изменчиво (7–18%). Особенность вычегодской морены – постоянное присутствие в петрографическом спектре обломков руководящих пород Северо-Западной терригенно-минералогической питающей провинции: нефелиновых сиенитов, гранитов, гранитогнейсов, а также агатсодержащих базальтов и аметиста. Обломки ориентированы преимущественно с запада-северо-запада на восток-юго-восток в секторе 270–360°, что подтверждает снос материала для формирования вычегодской морены из Фенноскандинавии и Северного Тимана (рис. 3). В бассейне р. Шапкиной в составе обломков также доминируют карбонатные породы, составляя в среднем 39%. При этом светлоокрашенные разности (28%) преобладают над темноокрашенными (11%). Обломков местных мезозойских терригенных пород почти в два раза меньше, чем в печорской морене, соответственно 20 и 36%, на транзитные породы приходится 15%. В большинстве разрезов этой морены до 30% повышено количество дальнеприносных магматических и метаморфических пород, в среднем же они составляют 25%. Все без исключения петрографические пробы содержат характерные для Северотиманской питающей провинции агатсодержащие базальты, составляющие иногда до четверти всех обломков. Кроме того, в большинстве проб присутствуют граниты (в том числе, рапакиви) и гранито-гнейсы, по-видимому, тоже северо-западного происхождения. Связь морены с Фенноскандинавией подтверждается ориентировкой удлиненных валунов с запада-северо-запада по азимуту 270–350°.

В процессе работ по российско-норвежскому проекту “PECHORA” методом оптически стимулированной люминесценции (ОСЛ) в среднем течении р. Шапкиной получены датировки, также указывающие на принадлежность этой морены к вычегодскому горизонту. В разрезе она лежит на морских песках с возрастом 230 ± 20 тыс. лет, а перекрыта озерными песками и алевролитами, возраст которых 130 ± 12 тыс. лет [12]. Залегание морены между этими датированными толщами однозначно свидетельствует о ее вычегодском возрасте.

На востоке Большеземельской тундры в долине р. Адзвы вычегодская морена характеризуется различиями в петрографическом составе обломков пород на разных ее участках. В верхнем течении Адзвы морена обогащена обломками мезо-

зойских пород – 38%, тогда как в нижнем течении реки мезозойских пород существенно меньше – 11%. Количество обломков полимиктовых песчаников и гравелитов, кремнистых пород перми и триаса в верховье долины Адзвы составляет 22%, на юге (в нижнем течении) их чуть больше – 30%. Породы с Полярного и Приполярного Урала – фиолетовые и розовые кварциты и кварцитопесчаники девона и тельпосской свиты нижнего ордовика, зеленые лавобрекчии, кварц-эпидотовые породы, габбродиабазы, амфиболиты, перидотиты, пироксениты, различные сланцы, в том числе филлиты, в верхнем течении Адзвы составляют 14%. Ниже по течению количество их возрастает в два раза (до 29%). Общим для вычегодского тилла всего бассейна р. Адзвы является пониженное содержание карбонатных пород – 28%, при преобладании светлоокрашенных местных известняков с гряды Чернышева и подчиненном значении дальнеприносных темноокрашенных известняков и доломитов, поступающих из удаленных областей сноса. Удлиненные обломки пород в вычегодской морене ориентированы в секторе 80–105°, что подтверждает участие пород Урала в ее формировании (рис. 3).

В бассейне р. Бол. Роговой эта морена, напротив, обогащена обломками карбонатных пород, почти повсеместно составляющих 35–45%. Что касается соотношения темно- и светлоокрашенных разностей, то в большинстве разрезов первая группа пород явно преобладает над второй, иногда соотношения их практически равны, редко доминируют светло-серые и белые известняки. Количество местных для района пермских полимиктовых песчаников, аргиллитов, алевролитов, глинистых и углисто-глинисто-кремнистых сланцев, а также песчаников зеленовато-серого и горчичного цвета незначительно и составляет в среднем 9%. Особенность вычегодской морены – довольно высокое содержание уральских пород, аналогичных содержащимся на р. Адзве, а также кварцитов и кварцитопесчаников, чуждых бассейну р. Бол. Роговой. Количество их варьирует, в ряде разрезов достигая 30–37%. Ориентировка обломков в секторе 45–90° также указывает на связь этой морены с Уралом.

В долине р. Сейды, как и на Адзве, понижена роль карбонатных пород (до 26%), на палеозойские светлоокрашенные известняки приходится 11%. Содержание пород перми и триаса – песчаников зеленовато-серой и горчичной окраски, алевролитов, аргиллитов и гравелитов, напротив, несколько выше (23%), чем в печорской морене. Эти породы являются как местными, так и не очень дальнего транзита, поскольку поле развития пермских пород занимает здесь весьма значительную площадь, подстилая отложения квартала и к северу, и к востоку от долины р. Сейды. Магматических и метаморфических пород, кварцитопесчаников и кварцитов, принадлежащих Уральской питающей провинции, тоже больше, чем в печорской морене – 28% против 18. Длинные оси обломков пород ориентированы с северо-востока по азимуту 40–60°, что также подтверждает поступление обломочного материала для формирования морены со стороны

Урала. В долине р. Падимейтивис эта морена вскрыта и изучена в двух береговых обнажениях. В составе обломков карбонатные породы преобладают, составляя 49–59%. Но в одном разрезе, расположенном севернее гряды Чернова, темно- и светлоокрашенных разностей карбонатных пород содержится поровну – по 25%, количество обломков пород перми и триаса составляет 33%. Доля магматических и метаморфических пород Урала незначительна – 13%. Обломки пород ориентированы с юго-востока на северо-запад в секторе 110–140°. В другом разрезе доминируют темноокрашенные известняки и доломиты – 53%, что, по-видимому, связано с поступлением их с поднятия Чернова и с Пай-Хоя, на это указывает и ориентировка удлиненных обломков с северо-востока на юго-запад в секторе 20–80°. Магматические и метаморфические образования и терригенные породы перми и триаса содержатся в равных количествах – по 18%.

В результате проведенного детального литологического изучения вычегодской морены на севере Большеземельской тундры подтверждена ее палеогеографическая особенность – участие двух питающих ледниковых провинций при образовании этой морены. На западе территории исследований она формировалась за счет Фенноскандинавского центра оледенения, тогда как в восточную часть материал поставлялся с Полярного и Приполярного Урала, о чем свидетельствуют особенности петрографического состава гальки и валунов и ориентировка обломков пород (рис. 2, 3).

Полярная (верхневалдайская) морена (Q_{III}^{4p}). В береговых обнажениях Мархида и Вастьянский Конь крупнообломочный материал полярной морены имеет весьма сходный петрографический состав. В группе карбонатных пород, составляющих 48–49%, преобладают темно-серые и черные известняки и доломиты, на них приходится 29% всех обломков пород. Доля местных терригенных пород юры и нижнего мела невелика – 19%, транзитных пород перми и триаса – 22%. Совсем немного обломков пород дальнего сноса, представленных магматическими и метаморфическими породами, – 10%. Присутствуют единичные валуны руководящих криноидно-мшанковых известняков. Обломки пород ориентированы с северо-востока по азимуту 20–35° (рис. 3). В долине р. Куи большая часть обломков (64%) представлена карбонатными породами с почти равными содержаниями светло- и темноокрашенных разностей (29 и 36%).

В составе валунно-галечного материала в бассейне р. Черной половину всех обломков составляют карбонатные породы. Светлоокрашенные известняки преобладают, на них приходится 34% от числа всех обломков пород в северо-восточной части изученного отрезка реки – в ее низовье. Вверх по течению (в юго-западном направлении) количество их сокращается до 25%. Но обломков местных мезозойских пород здесь, напротив, больше (21%), чем северо-восточнее (16%). Содержание терригенных пород перми и триаса в пределах всего изученного участка реки выдержано и составляет 17%. Количество экзотических для района магматиче-

ских и метаморфических пород, представленных сланцами, диабазами, диоритами и риолитами, варьирует от 10 до 25%. В петрографическом составе отмечаются криноидно-мшанковые известняки Новоземельской области сноса, а удлиненные обломки пород ориентированы с северо-востока в секторе 20–45°. В бассейне р. Шапкиной установлена сложная структура растекания ледникового покрова в полярное время. В долину реки поздневалдайский ледник заходил двумя языками: одним со стороны северо-востока, перекрывая верхнее течение реки, и с северо-запада вторым небольшим языком он перекрывал ее низовье. В верхнем течении реки ориентировка удлиненных обломков с севера-северо-востока по азимуту 350–40° указывает на связь полярной морены с Северо-Восточной питающей терригенно-минералогической провинцией. В нижнем течении Шапкиной полярная морена формировалась за счет обломочного материала, переотложенного ледником, двигавшимся с северо-запада по азимуту 290–330°. Это довольно четко отражается в петрографическом составе валунно-галечного материала: в морене повышено содержание карбонатных пород, которых в верхнем и нижнем течениях р. Шапкиной содержится поровну – по 47%. Но при этом в верховье Шапкиной преобладают известняки и доломиты темно-серой и черной окраски, на которые приходится 28%, тогда как в ее низовье столько же (28%) составляют светлоокрашенные разности карбонатных пород. В верхнем течении реки постоянно отмечаются обломки руководящих новоземельских известняков, тогда как в нижнем встречаются обломки северотиманских базальтов с агатами, что свидетельствует о формировании полярной морены в верховье и низовье Шапкиной за счет разных центров оледенения.

В разрезах р. Адзвы в составе крупнообломочного материала доминируют карбонатные породы – 41%, две трети которых представлены темноокрашенными известняками и доломитами. На долю обломков транзитных терригенных мезозойских образований приходится 22%. Местных пород (крепких зеленовато-серых и серых песчаников, гравелитов и конгломератов перми и триаса) меньше – 14%. Обломки магматических и метаморфических пород, среди которых в большом количестве отмечаются фиолетовые и розовые кварцитопесчаники и кварциты девона и ордовика, составляют 24%. Присутствие в морене обломков пород Пайхой-Новоземельской питающей провинции: палеозойских темно-серых и черных известняков и доломитов, а также эпизодически отмечаемых валунов руководящих пород – криноидно-мшанковых известняков, в комплексе с ориентировкой длинных осей обломков пород в секторе 350–20° указывает на поступление терригенного материала при формировании полярной морены со стороны Новой Земли и Пай-Хоя. Весьма сходным петрографическим составом обломков характеризуется полярная морена в долине Бол. Роговой. Длинные оси обломков пород ориентированы с севера-северо-запада по азимуту 330–350°.

В береговых разрезах р. Падимейтивис большую часть обломочного материала представляют

магматические и метаморфические породы (32%), на терригенные образования перми и триаса приходится 30%, на карбонатные породы – 27%. Длинные оси валунов ориентированы в субширотном направлении, что, возможно, связано с отклоняющим влиянием гряды Чернова. А в низовье реки (в 3 км выше устья), где отсутствует отклоняющее влияние рельефа, удлиненные обломки ориентированы с северо-востока в секторе 20–50°. В петрографическом составе обломков доминируют, составляя 51%, карбонатные породы, а в этой группе темнокрашенные известняки и доломиты Пайхой-Новоземельской питающей провинции содержатся в количестве 32%. Отмечаются единичные обломки руководящих пород – розовых криноидно-мшанковых известняков с Новой Земли.

Заключение

Таким образом, выполненные комплексные исследования моренных горизонтов в береговых обнажениях позволили провести их корреляцию на крайнем северо-востоке Европейской Субарктики России (рис. 4). Выделенные три горизонта морен

обладает специфичностью литологического состава мелкозема, позволяющей уверенно фиксировать присутствие в разрезах именно этого моренного горизонта, что, в общем, понятно, поскольку существенные различия в вещественном составе морен, отложенных ледниками из различных питающих провинций, возникают при движении мореносодержащего льда по разнообразному в литологическом отношении ложу. В пределах же севера Большеземельской тундры широким развитием пользуются достаточно однообразные по составу мезозойские породы, продвигаясь по которым мореносодержащий лед утратил черты своей индивидуальности, которыми обладал в начале движения из центров оледенений. Кроме того, при корреляции разрезов необходимо учитывать особенности вещественного состава подстилающих коренных пород. Комплексное изучение разновозрастных морен показало, что источниками терригенного материала для формирования печорской морены были Новая Земля и Пай-Хой. Вычегодская морена на западе территории исследований была оставлена покровным ледником из Фенноскандинавского центра оледенения.

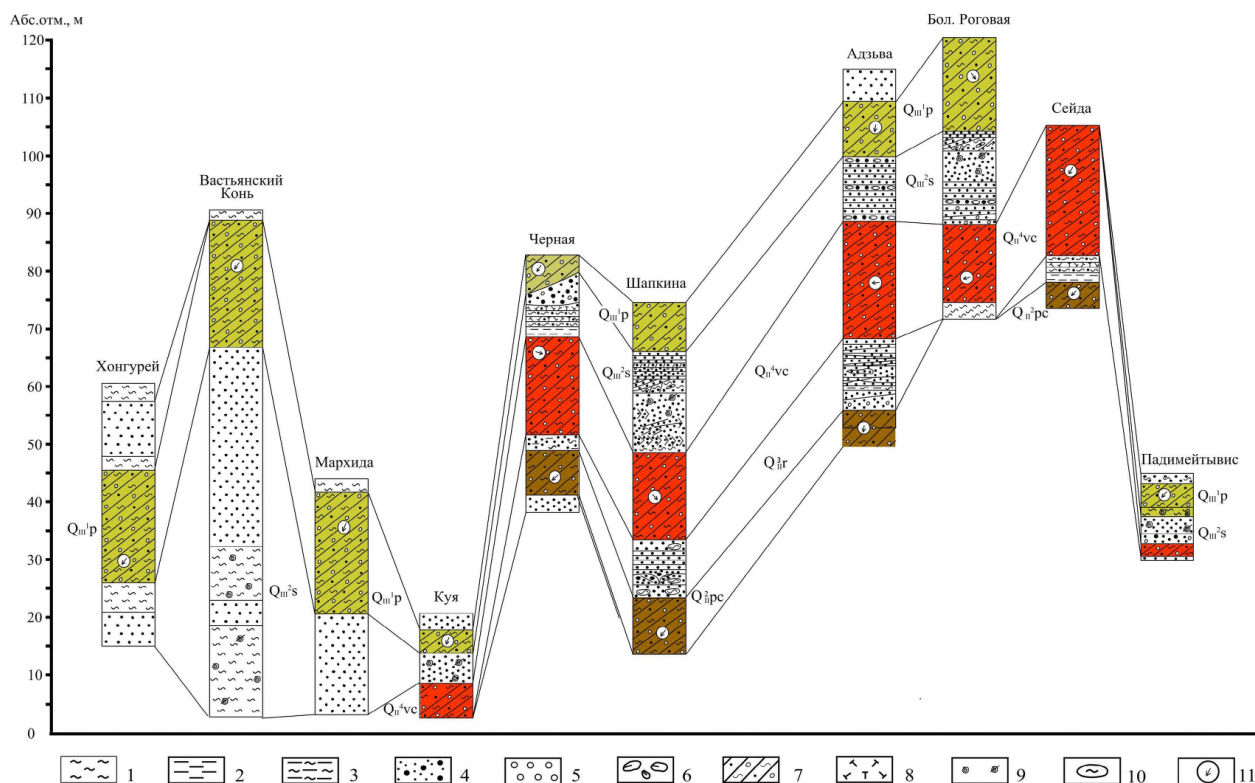


Рис. 4. Корреляция отложений неоплейстоцена на крайнем севере Большеземельской тундры.

1 – глина; 2 – алеврит; 3 – алеврит глинистый; 4 – песок с гравием; 5 – галька; 6 – валуны; 7 – морена; 8 – торф; 9 – раковины и обломки раковин моллюсков, фораминифер; 10 – окатыши глин; 11 – ориентировка удлиненных обломков пород в морене.

Fig. 4. Correlation of Neo-Pleistocene sediments in the Far North of the Bolshezemelskaya tundra.

1 – clay; 2 – silt; 3 – clayey silt; 4 – sand with gravel; 5 – pebbles; 6 – boulders; 7 – moraine; 8 – peat; 9 – shells and fragments of mollusk shells, foraminifera; 10 – clay balls; 11 – orientation of elongated rock debris in the moraine.

различаются по литологическим признакам. Надежными и регионально выдержанными литологическими коррелятивами являются ориентировка удлиненных обломков пород и наличие руководящих валунов в моренах. Но ни одна из морен не

На востоке Большеземельской тундры материал для образования этой морены поступал с Приполярного и Полярного Урала. Специфическая особенность печорской и полярной морен – наличие в петрографическом спектре единичных обломков

руководящих криноидно-мшанковых известняков Новоземельской области сноса и весьма выдержанная ориентировка удлиненных обломков пород с севера-северо-востока.

Работа выполнена в рамках темы НИР ГР № АААА-А17-117121140081-7 и при частичной поддержке Комплексной программы фундаментальных исследований УрО РАН № 18-5-5-50.

Литература

1. Данилов И.Д. Плейстоцен морских субарктических равнин. М.: Изд-во МГУ, 1978. 196 с.
2. Крапивнер Р.Б. Мореноподобные суглинки Печорской низменности – осадки длительно замерзающих морей // Известия вузов. Геология и разведка. 1973. № 12. С. 28–37.
3. Жарков В.А. О догмах ледниковой истории развития северных побережий России (бассейн р. Печора) в позднем кайнозое // Материалы научной конференции памяти П.А.Каплина «Вопросы геоморфологии и палеогеографии морских побережий и шельфа». М.: Изд-во МГУ, 2017. С. 54–57.
4. Андрищева Л.Н. Ледниковый генезис валунных суглинков на севере Большеземельской тундры // Вестник Института геологии Коми НЦ УрО РАН. Сыктывкар: Геопринт, 2018. № 1. С. 3–11.
5. Андрищева Л.Н., Судакова Н.Г. Оценка надёжности межрегиональной корреляции среднеплейстоценовых ледниковых горизонтов в центре и на севере Русской равнины // Известия Коми научного центра УрО РАН. 2014. № 2 (18). С. 55–67.
6. Андрищева Л.Н., Карпукхин С.С., Судакова Н.Г. Диагностика и межрегиональная корреляция среднеплейстоценовых ледниковых горизонтов Центра и Северо-Востока Русской равнины // Бюллетень Комиссии по изучению четвертичного периода. М.: ГЕОС, 2017. № 75. С. 81–99.
7. Андрищева Л.Н., Марченко-Вагапова Т.И., Буравская М.Н., Голубева Ю.В. Природная среда неоплейстоцена и голоцена на Европейском Северо-Востоке России. М.: ГЕОС, 2015. 224 с.
8. Шик С.М. Горизонты неоплейстоцена Центра Европейской России: сопоставление со ступенями стратиграфической шкалы. Стратотипы и гипостратотипы // Бюллетень Комиссии по изучению четвертичного периода. М.: ГЕОС, 2014. № 73. С. 52–62.
9. Андрищева Л.Н., Никитенко И.П. Минеральный состав мелкозема основных морен Тимано-Печоро-Вычегодского района // Минералогия Тиманско-Североуральского региона. Сыктывкар, 1989. С. 52–62. (Тр. Ин-та геологии Коми НЦ УрО АН СССР. Вып. 72).
10. Чалышев В.И., Варюхина Л.М. Биостратиграфия верхней перми Северо-Востока европейской части СССР. Л.: Наука, 1968. 234 с.
11. Андрищева Л.Н. Стратиграфия и корреляция плейстоцена Большеземельской тундры

(бассейн р. Черной) // Стратиграфия. Геологическая корреляция. 2002б. Т. 10, № 4. С. 91–104.

12. Андрищева Л.Н. Плейстоцен европейского Северо-Востока. Екатеринбург: УрО РАН, 2002а. 323 с.

References

1. Danilov I.D. Pleistocene of marine subarctic plains [The Pleistocene of marine subarctic plains]. Moscow: Moscow State Univ. Publ., 1978. 196 p.
2. Krapivner R.B. Morenopodobnye suglinki Pechorskoj nizmennosti – osadki dlitel'no zamerzayushchih morei [Moraine-like loams of the Pechora Lowland – precipitation of long-term freezing seas] // Izvestiya vuzov. Geologiya i razvedka. [Proc. of the Universities. Geology and exploration]. 1973. № 12. P. 28–37.
3. Zharkov V.A. O dogmah lednikovoi istorii razvitiya severnyh poberezhii Rossii (bassein r. Pechora) v pozdnem kainozoe [On the dogmas of the glacial history of the northern coasts of Russia development (the Pechora River basin) during the Late Cenozoic] // Mat-ly nauchnoi konferentsii pamyati P.A. Kaplina «Voprosy geomorfologii i paleogeografii morskikh poberezhii i shel'fa» [Materials of the Sci. Conf. in memory of P.A. Kaplin "Questions of geomorphology and paleogeography of sea coasts and shelf"]. Moscow: Moscow State Univ. Publ., 2017. P. 54–57.
4. Andriicheva L.N. Lednikovyi genезis valunnykh suglinkov na severe Bol'shezemel'skoi tundry [Glacial genesis of boulder loams in the North of the Bolshezemel'skaya tundra] // Bull. of the Inst. of Geology, Komi Sci. Centre, Ural Branch, RAS]. Syktyvkar: Geoprint, 2018. № 1. P. 3–11.
5. Andriicheva L.N., Sudakova N.G. Otsenka nadezhnosti mezhregional'noi korrelyatsiyi srednepleystotsenovykh lednikovyykh gorizontov v Tsentre i na Severe Russkoi ravniny [Valuation of the reliability of the interregional correlation of the Middle Neo-Pleistocene glacial horizons in the center and the north of the Russian Plain] // Proc. of the Komi Sci. Centre, Ural Branch, RAS. 2014. No. 2(18). P. 55–67.
6. Andriicheva L.N., Karpukhin S.S., Sudakova N.G. Diagnostika i mezhregional'naya korrelyatsiya srednepleystotsenovykh lednikovyykh gorizontov Tsentra i Severo-Vostoka Russkoi ravniny [Diagnostics and interregional correlation of the Middle Pleistocene glacial horizons of the Center and Northeast of the Russian Plain] // Byulleten' po izucheniyu chetvertichnogo perioda [Bull. on the study of the Quaternary period]. Moscow: GEOS, 2017. № 75. P. 81–99.
7. Andriicheva L.N., Marchenko-Vagapova T.I., Buravskaya M.N., Golubeva Yu.V. Prirodnaya sreda neopleystotsena i golotsena na Evropeyskom Severo-Vostoke Rossii [The natural environment of the Neo-Pleistocene and Holo-

- cene in the European Northeast of Russia]. Moscow: GEOS, 2015. 224 p.
8. *Shik S.M.* Gorizonty neopleystotsena Tsentra Evropeyskoi Rossii [Neo-Pleistocene horizons of the Center of European Russia: comparison with the steps of the stratigraphic scale. Stratotypes and hypostratotypes] // *Byulleten' po izucheniyu chetvertichnogo perioda* [Bulletin on the study of the Quaternary period]. Moscow: GEOS, 2014. № 73. P. 52–62.
 9. *Andreicheva L.N., Nikitenko I.P.* Mineral'nyi sostav melkozema osnovnyh moren Timano-Pechoro-Vyhegodskogo raiona [The mineral composition of the fine earths of the main moraines of the Timan-Pechora-Vyhegda region] // *Mineralogiya Timansko-Severoural'skogo regiona* [Mineralogy of the Timan-North Urals region]. Syktyvkar, 1989. P. 52–62. (Proc. of Inst. of Geology, Komi Sci. Centre, Ural Branch, RAS. Issue 72).
 10. *Chalyshev V.I., Varyukhina L.M.* Biostratigrafiya verhnei permi severo-vostoka Evropeyskoi chasti SSSR [Upper Permian biostratigraphy of the northeast of the European part of the USSR]. Leningrad: Nauka, 1968. 234 p.
 11. *Andreicheva L.N.* Stratigrafiya i korrelyatsiya pleystotsena Bol'shezemel'skoi tundry (bassein r. Chernoi) [Stratigraphy and correlation of the Pleistocene of the Bolshezemelskaya tundra (the Chernaya River basin)] // *Stratigrafiya. Geologicheskaya korrelyatsiya* [Stratigraphy. Geological correlation]. 2002b. Vol. 10, №. 4. P. 91–104.
 12. *Andreicheva L.N.* Pleistotsen Evropeyskogo Severo-Vostoka [Pleistocene of the European Northeast]. Ekaterinburg: Ural Branch, RAS, 2002a. 323 p.

Статья поступила в редакцию 29.03.2019.