

УДК 550.837

ГЕОЭЛЕКТРИЧЕСКОЕ СТРОЕНИЕ КАМЕННОГО ГЛЁТЧЕРА СУКОРСКОГО ОПОЛЗНЯ-ОБВАЛА (ГОРНЫЙ АЛТАЙ)

Anastasija Aleksandrovna Lapkovskaya

Институт нефтегазовой геологии и геофизики им. А. А. Трофимука СО РАН, 630090, Россия,
г. Новосибирск, пр. Академика Коптюга, 3, инженер, e-mail: LapkovskayaAA@ipgg.sbras.ru

Vladimir Vladimirovich Olenchenko

Институт нефтегазовой геологии и геофизики им. А. А. Трофимука СО РАН, 630090, Россия,
г. Новосибирск, пр. Академика Коптюга, 3, кандидат геолого-минералогических наук,
старший научный сотрудник, тел. (383)330-79-08, e-mail: OlenchenkoVV@ipgg.sbras.ru

Galina Sergeevna Dyakova

Алтайский государственный университет, 656049, Россия, г. Барнаул, пр. Ленина, 61, ассистент
кафедры физической географии и геоинформационных систем, e-mail: galinabarmaul@mail.ru

Приведены результаты исследований одного из каменных глетчеров Горного Алтая
методом электротомографии. По полевым данным построены геоэлектрические разрезы,
получена модель по результатам трехмерной инверсии и построены карты распределения
удельного электрического сопротивления (УЭС) по площади на разных глубинах.
Установлено, что УЭС каменно-ледяных ядер изменяется от первых десятков тысяч до
нескольких сотен тысяч Ом·м. Над каменно-ледяными ядрами отчетливо проявляется
сезонно-талый слой мощностью 5-7 м, отличающийся пониженными значениями УЭС.

Ключевые слова: каменный глетчер, электротомография, Горный Алтай,
многолетнемерзлые породы, геоэлектрический разрез.

THE GEOELECTRICAL STRUCTURE OF ROCK GLACIER SUKORSKY LANDSLIDE (ALTAI MOUNTAINS)

Anastasia A. Lapkovskaya

Trofimuk Institute of Petroleum Geology and Geophysics SB RAS, 630090, Russia, Novosibirsk,
Koptyug Prospect 3, Engineer, e-mail:lapkovskaya.a.a@gmail.com

Vladimir V. Olenchenko

Trofimuk Institute of Petroleum Geology and Geophysics SB RAS, 630090, Russia, Novosibirsk,
Koptyug Prospect 3, Ph. D., Senior Staff Scientist, tel. (383)330-79-08,
e-mail: OlenchenkoVV@ipgg.sbras.ru

Galina S. Dyakova

Altai State University, 656049, Russia, Barnaul, Lenin Prospect 61, Assistant of the Department of
Physical Geography and GIS, e-mail: galinabarmaul@mail.ru

The results of electrical resistivity tomography of one of rock glaciers of the Altai Mountains
are presented. It was found that the resistivity of rock-ice cores varies from a few tens of thousands
to several hundred thousand ohms · m. Above the rock-ice cores clearly manifested active layer
capacity of 5-7 m, wherein reduced values of resistivity.

Key words: rock glacier, electrical resistivity tomography, Altai Mountains, permafrost, geoelectric section.

Изучение каменных глетчеров (КГ) становится актуальным направлением ряда физико-географических исследований. Результаты этих исследований приобретают сегодня особое значение при разработке планов социально-экономического развития горных территорий России. Кроме того, данные о внутренней структуре каменных глетчеров могут применяться в процессе палеогеографических и палеосейсмогеологических реконструкций [1, 2].

По данным исследований [1], на территории Горного Алтая насчитывается более 1200 подобных объектов, и многие из них находятся в непосредственной близости с населенными пунктами. Определенные условия развития комплексов гляциально-мерзлотных каменных образований могут привести к быстрому перемещению огромного объема ледового-каменного материала. В связи с активным освоением территории Алтайских гор КГ могут нести серьезную угрозу для эффективного развития региона, его инфраструктуры. Комплексное изучение внутреннего строения КГ, их особенностей и специфических характеристик позволит обеспечить продуктивность и безопасность процесса освоения горных территорий.

Современные представления зарубежных специалистов о внутреннем строении каменных глетчеров основаны на комплексировании данных различных геофизических методов [3]. Однако в российской практике гляциальных исследований нет примеров целенаправленного использования геофизических методов для изучения подобных объектов. С 2014 г. в ИНГГ СО РАН ведется научная работа по изучению каменных глетчеров геофизическими методами.

Район исследований находится на территории республики Алтай Кош-Агачского района. Участок исследований расположен между Курайской и Чуйской степями, на Чаган-Узунском блоке, у подножия горы Сукор (абс. 2926 м). Данный участок относится к зоне прерывистого распространения многолетнемерзлых пород [4]. В геологическом строении территории участвуют баратальская свита, представленная известняками, доломитами и силицитами, а также арыджанская свита, включающая в основном вулканогенный, лавовый материал: пиллоу-лавы базальтов, сланцы.

Изучаемый каменный глетчер имеет несколько различных генераций и располагается внутри цирка на северном склоне г. Сукор. Внутренняя часть цирка заполнена обвально-осыпными отложениями, состоящими из глыб, валунов, щебня, предполагаемой мощностью 70-100 м. Ряд исследователей рассматривают данный объект как палеосейсмодислокацию, в которой сформировался оползень-обвал [5].

В 2015 г. площадными исследованиями был изучен каменный глетчер, расположенный в левом (северо-западном) борту цирка. Данные об особенностях внутреннего строения были получены с помощью метода электротомографии (ЭТ), исследования проводились многоэлектродной

электроразведочной станцией «Скала-48». Измерения выполнены поперек структуры КГ по семи профилям. Шесть профилей имели протяженность 475 м и один – 355 м. Расстояние между профилями составляло 50 м. Один из профилей длиной 840 м располагался вдоль оси структуры. Последовательность подключения электродов соответствовала трехэлектродной (поле-диполь) прямой и встречной установкам ($AO_{max}=215$ м). Шаг измерений по профилю составлял 5 м. Максимальная глубинность измерений составила 80 м.

Инверсия полученных данных осуществлялась в рамках двумерных и трехмерных моделей с учетом рельефа с помощью программ Res2DInv, Res3DInv [6]. По результатам интерпретации были построены геоэлектрические разрезы по профилям, на основе 3D-инверсии получена трехмерная модель и построены карты распределения УЭС по площади на разных глубинах.

Особенности строения наиболее наглядно отражаются на геоэлектрическом разрезе продольного профиля. На рисунке показан геоэлектрический разрез и его интерпретация по профилю, пересекающему каменный глетчер вдоль оси, по направлению спуска.

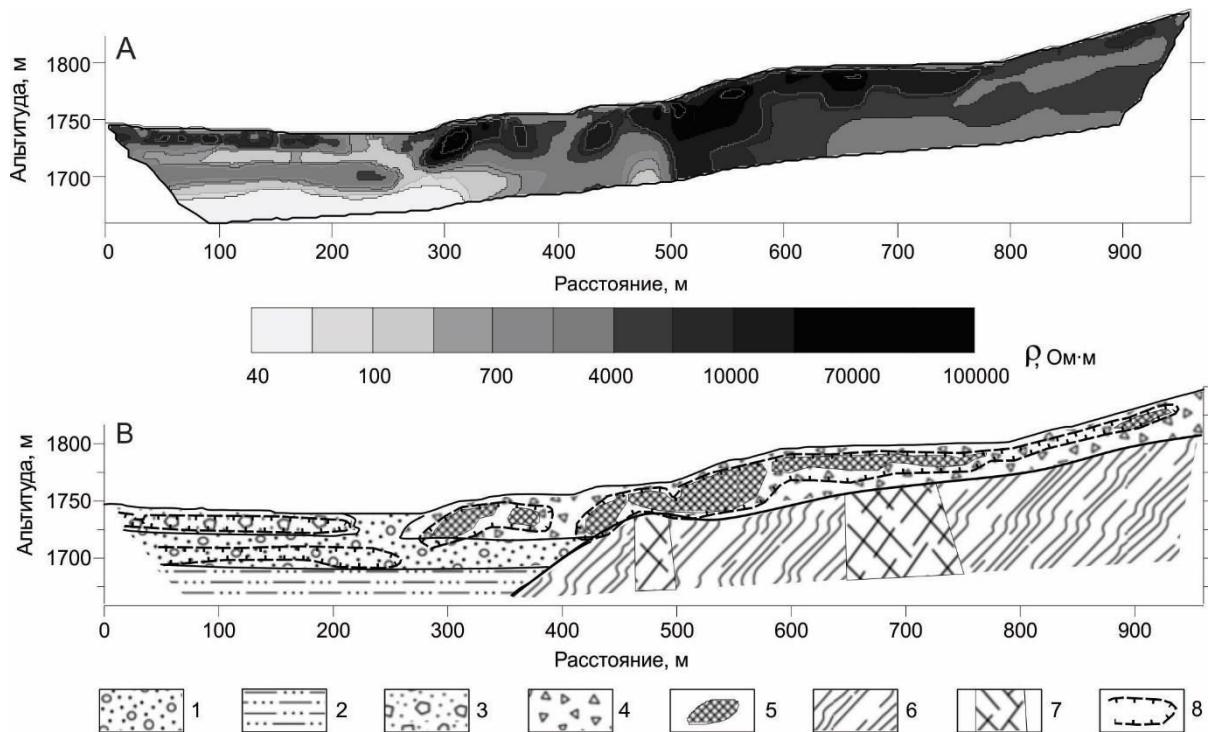


Рис. А) Продольный геоэлектрический разрез каменного глетчера
 В) Интерпретация: 1 – песчано-галечниковые отложения; 2 – супеси;
 3 – моренные отложения; 4 – каменный глетчер; 5 – каменно-ледяное ядро;
 6 – коренное ложе; 7 – зоны разломов в коренных породах; 8 – граница
 многолетнемерзлых пород

Данный профиль охватывает прифронтальную часть, несколько генераций основного потока, а также частично боковой фронт каменного глетчера. Профиль пересекает не менее 5 генераций, а также несколько прифронтальных

напорных валов. Сам каменный комплекс является неактивным. Практически вся поверхность этой геоморфологической структуры покрыта лесом и кустарником, что говорит о значительном возрасте каменных комплексов. Доказательством этому служит отсутствие признаков современной активности: фронтальные части каменного глетчера выположены и задернованы, молодая древесная растительность не имеет видимых нарушений (перекрученных или наклоненных стволов). В прифронтальной части данного образования фиксируются напорные валы, свидетельствующие о том, что ранее каменный глетчер активно двигался.

С помощью программы Past 3.1 [7] был проведен статистический анализ распределения УЭС в среде. Инструмент Mixture analysis программы Past 3.1 позволяет оценить параметры (среднее значение, стандартное отклонение и т. д.) двух или более одномерных нормальных распределений на основе обобщенной одномерной выборки. По результатам статистического анализа можно выделить несколько комплексов пород, различающихся по УЭС (таблица). Согласно известной [8] зависимости УЭС рыхлых пород от литологического состава, выделенные комплексы пород можно отнести к представленным в таблице литологическим группам.

Таблица
Комплексы пород, различающиеся по УЭС

УЭС пород, Ом·м			Литология
-σ	+σ	Среднее	
52	73	61	Супеси
101	115	108	Пески
215	1144	496	Галечниковые с песчаным заполнителем
1230	4027	2225	Мёрзлые моренные, мёрзлые аллювиальные
3493	4535	3980	Осыпные отложения, коренные породы
3529	9815	5886	Мёрзлые склоновые
16625	70999	34356	Каменно-ледяные

В верхней части разреза на первых 250 м профиля выделяется горизонт повышенного УЭС, представленный моренными отложениями. Высокое электрическое сопротивление (6000-12000 Ом·м) внутренних частей морены говорит об их мерзлом состоянии. При этом в интервале глубин 27-45 м выделяется еще один горизонт высокого УЭС (1200-4000 Ом·м), интерпретируемый как погребенная многолетнемерзлая толща. Она подстилается отложениями низкого электрического сопротивления (60 Ом·м), вероятно, представленными супесями.

Таким образом, геолого-геофизическая интерпретация полученных данных позволила соотнести высокоомные аномалии с каменно-ледяными ядрами в отложениях каменного глетчера. Зафиксировать, что УЭС каменно-ледяных ядер изменяется от первых десятков тысяч до нескольких сотен тысяч Ом·м. Предположительно, такой разброс значений объясняется различной

льдистостью. В коренных породах вертикальными зонами пониженных УЭС выделяются тектонические нарушения. Над каменно-ледяными ядрами отчетливо проявляется сезонно-талый слой мощностью 5-7 м, отличающийся пониженными значениями УЭС, причем максимальная глубина оттаивания отмечается в местах незадернованной каменистой поверхности.

Авторы выражают благодарность Потапову В.В., Шеину А.Н., Камневу Я.К. за помощь в проведении полевых исследований.

БИБЛИОГРАФИЧЕСКИЙ СПИСОК

1. Останин О.В., Дьякова Г.С. Гляциально-мерзлотные каменные образования Центрального Алтая // Известия АлтГУ. - 2013. - Т. 2 - С. 167-170.
2. Галанин А.А. Каменные глетчеры северо-востока России: строение, генезис, возраст, географический анализ: автореф. дис. ... д-ра геогр. наук. - СВНЦ ДВО РАН, 2009. - 35 с.
3. Ribolini A.and etc. The internal structure of rock glaciers and recently deglaciated slopes as revealed by geoelectrical tomography: insights on permafrost and recent glacial evolution in the Central and Western Alps (Italy–France) // Quaternary Science Reviews. - 2010. - Vol. 29. - P. 507-521.
4. Шац М.М. Геокриологические условия Алтай-Саянской горной страны. - Новосибирск: Наука, 1978. - 103 с.
5. Деев Е.В., Зольников И.Д., Староверов В.Н. Отражение быстрых геологических процессов в отложениях и текстурах (на примере разновозрастных комплексов Северной Евразии) // Литосфера. - 2012. - № 6 - С. 14-35.
6. Loke, M.H. Electrical imaging surveys for environmental and engineering studies. A practical guide to 2-D and 3-D surveys, RES2DINV Manual, IRIS Instruments, 2009.
7. Oyvind Hammer, 1999-2012, PAST – Paleontological Statistics, Reference Manual.
8. СП 11-105-97. «Инженерно-геологические изыскания для строительства. Часть VI. «Правила производства геофизических исследований» / Госстрой России. - М.: ПНИИС Госстроя России, 2004. - 53 с.

© А. А. Лапковская, В. В. Оленченко, Г. С. Дьякова, 2016