

## МИКРОСТРУКТУРА ДИСПЕРСНЫХ ГРУНТОВ ЦИКЛИЧНО ПОСТРОЕННЫХ РАЗРЕЗОВ (НА ПРИМЕРЕ РАЗРЕЗА «НИЖНЯЯ БУЛАНКА», ЗАБАЙКАЛЬЕ)

Вашестюк Ю.В.

Национальный исследовательский Иркутский государственный технический университет,  
Иркутск, gyashenk@crust.irk.ru

Разрез (расчистка мощностью 5.0 м) находится в Забайкалье, в Тарбагатайском районе, с. Большой Куналей (Республика Бурятия); вскрыт древний конус выноса в пределах пади Нижняя Буланка. Координаты разреза: точка 631, GPS  $51^{\circ}28'42.7''$  с.ш.,  $107^{\circ}36'59.7''$  в.д., высота 759 м. Циклично построенный разрез представлен отложениями делювиально-пролювиального комплекса, где визуально выделено 11 горизонтов погребенных (ископаемых) почв, для которых в рамках проекта по изучению экзогенных процессов (Институт географии СО РАН) в лаборатории палеогеографии и геохронологии четвертичного периода факультета географии и геоэкологии СПбГУ радиоуглеродным методом получены абсолютные датировки возраста, преобразованные в значения календарных лет. На основании этих данных верхняя часть разреза (0.0–2.0 м) сформировалась в голоцене ( $< 10000$  л.н.), нижняя (2.0–5.0 м) – в позднем верхнем плейстоцене (абсолютный возраст выделенных здесь погребенных почвенных горизонтов составляет  $10920 \pm 160$ ,  $11530 \pm 230$ ,  $13270 \pm 190$  л. н.) ( $d-pQ_{3-4}$ ).

Опробование выполнено детально (через 15–20 см), всего отобрано 40 образцов супесей, суглинков и связных (облессованных) песков нарушенной структуры, 12 из их числа принадлежат современной и погребенным почвам. По визуальным признакам большинство супесей и суглинков имеют лессовидный облик (ls) – палевый цвет, пылеватость, макропористость, реагируют с соляной кислотой; к группе лессовидных отложений отнесены также связные (облессованные) пески (ps\*\*). Остальные образцы (без лессовых признаков) представляют группу глинистых отложений (gln).

Для всех 40 образцов по методу «Микроструктура» [1] определены десять основных микроструктурных параметров (%): общее количество агрегатов – A, их разновидности по размерам – A2, A3, содержание первичных (свободных) частиц (M2, M3, M4), реальная глинистость (M7, M8), коэффициент свободы тонкоглинистой ( $< 0.001$  мм) фракции (F6); в долях единицы рассчитан коэффициент глинистости (Кгл) – признак агрегированности грунтов. Проведена статистическая обработка данных (таблица), и выполнено классифицирование объектов (образцов) с помощью кластерного анализа Q-типа.

К общим особенностям грунтовой толщи (таблица) отнесены высокая степень агрегированности – по количеству агрегатов тип микроструктуры скелетно-агрегированный, что подтверждается величиной коэффициента глинистости (5.8), преобладание в составе агрегатов тонко-мелкопесчаных (A2) разновидностей, господство среди первичных частиц крупнопылеватых (M3), которые являются полностью свободными и в агрегаты не входят, очень небольшое содержание первичных мелкопылеватых частиц (M4) и общая повышенная глинистость (M8 – реальное содержание частиц  $< 0.002$  мм в агрегированных пылеватых супесях 19.7 %) за счет тонкоглинистых фракций, которые почти полностью мобилизованы в агрегаты (F6=1.1 %).

Результаты статистической обработки данных  
о параметрах микроструктуры отложений разреза «Нижняя Буланка» (n=40, m=10)

П	A	A2	A3	M2	M3	M4	M7	F6	M8	Kгл
X <sub>ср</sub>	30.4	20.9	9.0	24.5	42.5	2	16.5	1.1	19.7	5.8
X <sub>мин</sub>	15.6	0	0	0.1	14.3	0.1	9.0	0	10.6	2.4
X <sub>макс</sub>	55.3	48.0	23.2	66.7	56.2	7.2	26.4	5	31.6	60
σ	10.1	12.7	7.5	16	8	2.1	4.2	0.9	5.2	9
V, %	33	55	53	65	19	105	26	82	26	155
θ	8.3	10.3	6.6	13.2	6	1.8	3.4	0.4	4.1	3.3
M <sub>d</sub>	27.4	19.8	8.3	27.3	42.2	1.2	15.8	1	18.6	4.1

Примечание. П – статистические параметры: X<sub>ср</sub>, X<sub>мин</sub>, X<sub>макс</sub> – среднее, минимальное, максимальное значение показателя (%); σ – стандартное отклонение; V – коэффициент вариации ( $\sigma / X_{ср}$ ); θ – среднее отклонение; M<sub>d</sub> – медиана (%).

Коэффициенты вариации (V, %) подтверждают относительно слабую изменчивость в разрезе содержания крупнопылеватых (V=19 %) и глинистых (V=26 %) фракций. Остальные параметры микроструктуры имеют значительный тренд в циклично построенном разрезе (V=33–155 %), что связано с присутствием погребенных почв и различным литологическим составом отложений (глинистые и лессовидные разновидности, в том числе связные пески).

Построены графики изменчивости параметров микроструктуры для всего разреза и отдельно для образцов почв – современной и 11 погребенных почвенных горизонтов. На основании полученных данных можно предположить следующее. Вероятнее всего, обогащение разреза первичным (свободным) крупнопылеватым материалом – доказательство участия золового фактора при накоплении исследованной толщи. Колебания тонко-мелкопесчаного материала – результат поступления делювиально-пролювиального продукта (когда золовый фактор исчезал, возникали пики в его содержании и наоборот), возможно, этим же путем шла аккумуляция очень незначительного количества свободных мелкопылеватых фракций и существенного – глинистых (< 0.002 мм). Эти события происходили на стадии седиментогенеза, когда все указанные элементы носили первичный характер и, видимо, агрегатов еще не было. Возникает вопрос – как и когда они появились? Согласно гипотезам [1, 2], агрегаты могут быть син- и эпигенетическими. Для исследованных делювиально-пролювиальных отложений, вероятнее всего, все агрегаты являются эпигенетическими и сформировались из тонкоглинистых частиц при небольшом участии мелкопылеватых в условиях криогенных воздействий в постдиагенетическую стадию.

Погребенные почвенные горизонты (1–6, голоцен) характеризуются очень высоким содержанием агрегатов (до 48–55 %). Видимо, в этот период климат был более влажным и теплым, что привело к интенсификации почвообразовательных процессов и дополнительному агрегированию, однако в более древних горизонтах (8–11 – поздний верхний плейстоцен) количество агрегатов значительно меньше (25–27 %), что, возможно, связано с менее интенсивными почвообразовательными процессами, значит, климат был менее влажным и теплым.

В результате кластерного анализа Q-типа произошло классифицирование разновозрастных ископаемых почв: в первой группе объединились горизонты позднего верхнего плейстоцена, во второй – голоцена; в эти же группы попали лессовые отложения, которые являются субстратом почвенных горизонтов. В третьей группе оказались преимущественно глинистые разновидности без лессовых признаков, в четвертой – лессовые образования. Следовательно, микроструктурные параметры могут выполнять роль критериев расчленения циклично построенного разреза с визуально выделенными разновозрастными горизонтами погребенных почв.

Представленные материалы позволяют рекомендовать результаты определения указанных параметров микроструктуры в качестве корреляторов при изучении сложных глинисто-лессовых грунтовых толщ.

**Литература**

1. Ряшенко Т.Г. Региональное грунтоведение (Восточная Сибирь). Иркутск: ИЗК СО РАН, 2010. 287 с.
2. Трофимов В.Т. Теория формирования просадочности лессовых пород. М.: ГЕОС, 2003. 275 с.