

УДК 913.1

**НЕКОТОРЫЕ ОСОБЕННОСТИ ПОГРЕБЁННЫХ ПОЧВ КУРГАННОЙ ГРУППЫ №4
ЮЖНОГО УЧАСТКА ПАЛАСА-СЫРТСКОГО МОГИЛЬНИКА**

*(Работа выполнена при финансовой поддержке РГНФ, проект №13-01-18017е
«Археологические исследования Паласа-сыртского курганного могильника IV–Vвв.»)*

И.А. Идрисов
Институт геологии ДНЦ РАН, Махачкала

idris_gun@mail.ru

Аннотация: В статье рассмотрены некоторые особенности палеопочв Паласа-сыртского курганного могильника IV–Vвв., полученные в ходе исследований 2013г. Показано, что палеопочвы близки по основным показателям к современным фоновым почвам. Установлено, что большая часть подкурганных палеопочв практически идентична, однако палеопочвы некоторых курганов характеризуются определенными отличиями. Сделан вывод о времени формирования изученных палеопочв в первые века нашей эры.

Annotation: In the article there are considered some peculiarities of paleo-soils of Palassa-sirtssky burial mound of IV–V cent., displayed during researches of 2013. It is shown that paleo-soils are near in it's main indices to modern background soils. It has been determined that the most part of under-mound soils is practically identic, but paleo-soils of any mounds are different. It was made a conclusion about the time of forming of investigated paleo-soils (the first centuries A.D.).

Ключевые слова: климат, палеопочва, курган, Прикаспийская низменность, Паласа-сыртский курганный могильник.

Key words: climate, paleo-soil, burial mound, Near Caspian lowland, Palassa-sirtssky burial mound.

В работе представлены предварительные данные анализа свойств палеопочв, выявленных под насыпями курганов (группа №4) Паласа-сыртского могильника в ходе работ Паласа-сыртской археологической экспедиции ИИАЭ ДНЦ РАН в 2013 году (См.: *Гмыря Л.Б.*, 2013. С. 130–168).

Всего было обследовано 10 курганных насыпей (кк №262–268, 269–272). Все курганы располагались компактной группой на участке 110х114м (Рис.1). Курганная группа №4 занимала участок вдоль бровки террасы в южной части возвышенности Паласа-сырт южный.

Возвышенность Паласа-сырт расположена на крайнем юге низкогорий Дагестана в 10–25км к югу от г. Дербента. Ряд ее географических особенностей охарактеризован в нескольких публикациях (*Идрисов И.А.*, 2010(а); 2011; 2012). В данной статье охарактеризованы локальные особенности палеопочв возвышенности, выявленные на участке курганной группы №4.

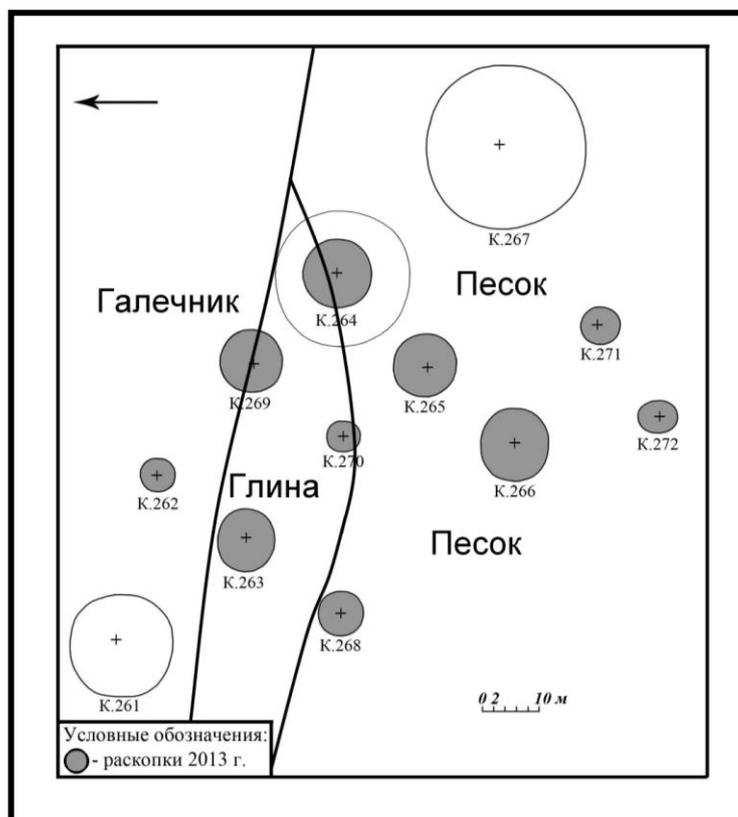


Рис.1 План расположения курганов, изученных в 2013г с указанием особенностей почвообразующих пород и бровки (уступа) террасы.

Для курганов северной части этого участка почвообразующими породами являются галечники нижнего хазара (кк. №262 и 269). Для курганов южной части изученной территории (кк. № 264, 265, 266, 268, 271, 272) почвообразующими породами являются пески бакинського возраста. Для промежуточной части (кк. №263 и 279, частично №264) наблюдалось образование погребенного вреза вдоль края галечников, который был заполнен в позднем хазаре и позднее суглинисто-супесчаным делювием с плакорных участков возвышенности Паласа-сырт южный (*Идрисов И.А.*, 2012б. С. 103). Соответственно для этих палеопочв почвообразовательными породами являются средние и легкие суглинки.

Курган 262, расположенный в верхней части склона, характеризуется малой высотой насыпи, близким положением галечников, размывтым профилем палеопочвы, в силу чего он не включен в исследование. Также не была описана палеопочва кургана № 271, однако она по ряду особенностей близка палеопочве соседнего с ним кургана № 272.

Некоторые значимые характеристики палеопочв остальных курганов приведены в таблице 1.

Таблица 1.

Морфологические характеристики генетических горизонтов палеопочв курганной группы №4 Паласа-сыртского могильника

№ кургана	263	264	265	266	268	269	270	272
гор. А (см)	5-6	5-6	6-7	3-6	9-10	5-6	6-7	5-6
гор. В (см)	10-11	10-12	8-9	11-14	11-12	9-10	15-16	10-12
А+В (см)	15-17	15-18	14-16	16-20	20-22	14-16	21-23	14-17
гор. ВС1 (см)	17-18	---	10-12	16-18	12-13	21-22	20-21	---

Из таблицы 1 видно, что характеристики генетических горизонтов палеопочв курганов отличаются. При этом все исследованные почвы соответствуют подтипу светло-каштановых почв, и схожи с современными фоновыми зональными для региона почвами (*Залибеков З.Г.*, 2010. С. 67). Для всех палеопочв можно реконструировать схожие условия формирования в зоне сухих степей, близкие к современным. Также следует отметить, что палеопочвы изученных в 2013г.

курганов незначительно отличаются от палеопочв курганов, изученных на Южном Паласа-сырте в предыдущие годы (2009–2012) (Идрисов И.А., 2010а. С. 73).

Для всех изученных палеопочв типичным является наличие гумусового горизонта А серого или светло-серого цвета, горизонт слоисто-порошистый рыхлый с множеством корней в первичном залегании (в фоновых почвах, а также на момент возведения на этом горизонте насыпи). Со временем под весом насыпи этот горизонт сильно уплотняется и приобретает слитой характер.

Ниже этого горизонта залегает метаморфический горизонт В, насыщенного темно-каштанового цвета со множеством карбонатных новообразований. В первичном положении – уплотненный, со временем значительно уплотняется под весом насыпи. Его структура меняется от комковатой, мелкопризматической до неясно глыбистой.

В работах археологов (Гмыря Л.Б., 2012. С. 144–171; 2013. С. 130–185) эти почвенные горизонты фиксируется под названием погребённой почвы; древнего почвенного слоя. Соответственно расчет параметров кургана ведется от его поверхности. Следует учитывать эту особенность при анализе литературных и фондовых данных описания курганов и палеопочв под ними.

Глубже горизонта В во всех изученных палеопочвах залегает горизонт ВС, который может подразделяться на несколько подгоризонтов. Горизонт светло-палевого цвета и переполнен многочисленными светлыми карбонатными новообразованиями. Он уплотнен в фоновом состоянии и сохраняет уплотненность в погребенном. В средней части (ВС2) обычно наблюдается максимум концентрации карбонатов и наиболее светлая окраска всего профиля почвы. Этот горизонт на профилях курганов, часто отмечается археологами под названием «материк». Ниже этого слоя лежат несколько подгоризонтов С, часто с гипсовыми новообразованиями. Еще глубже лежит собственно почвообразующая порода (на глубине более 1,5м от дневной поверхности). Подобное строение типично как для современных фоновых, так и для погребённых палеопочв района работ.

Непосредственно палеопочвы характеризуются следующими особенностями.

Палеопочвы курганов № 263, 264, 269, 272 характеризуются близкими особенностями и мощностью гор. А в 5–6см, мощностью гор. В – 9–12см, мощностью гор. ВС – 17–22см, сумма гор. А+В – 14–17см.

Вторую группу образуют палеопочвы курганов № 266 и 270. Для них характерны схожая с первой группой мощность гор. А, но большая мощность гор. В – 11–16см и соответственно большая сумма гор. А+В до 16–23см, мощность гор. ВС схожа с палеопочвами первой группы.

Изолированно выглядят палеопочвы курганов № 265 и 268, хотя они и обладают рядом общих особенностей. Но предварительные данные не позволяют объединить их в одну группу. Общими особенностями для палеопочв этих курганов являются: относительно большая мощность гумусового гор. А (максимальная для всех изученных палеопочв для кургана № 268 9–10см), а также минимальная мощность гор. ВС – 10–13см.

Следует отметить, что выделенные особенности генетических горизонтов, равно как и ряд других свойств для изученных палеопочв находятся в слабой связи с характером почвообразующих пород. Это связано, на наш взгляд, с большой глубиной нахождения таких пород и в целом стабильным характером развития природы района исследований в течении времени формирования палеопочв и вплоть до современности.

На основе предварительных данных установить хронологическое соотношение выделенных групп палеопочв не представляется возможным. Можно лишь отметить, что почвы первых двух групп формировались в условиях в целом схожего засушливого климата, вероятно, немного более засушливого, чем современный. При этом палеопочвы второй группы, вероятно, представляют собой более раннюю стадию этого этапа, а палеопочва кургана № 270 была самой ранней, за ней следуют палеопочва кургана № 266 и палеопочвы курганов первой группы. Такой вывод можно сделать на основе прогрессивного снижения мощности гор. В (который вероятно сохранился от предшествующего более влажного периода), при сохранении мощности гор. А (что свидетельствует о непрерывном выносе вещества с поверхности за счет эрозии, дефляции и трансформации верхним гумусовым горизонтом нижележащего метаморфического). Соответственно время формирования этих почв характеризуется постепенным иссушением климата. Общая схожесть и небольшая мощность гумусового горизонта этих палеопочв позволяют сделать вывод об отсутствии значительного роста пастбищной дигрессии, при наличии которого происходит быстрое разрушение слабоустойчивого и маломощного гор. А этих палеопочв.

Палеопочва кургана № 268 в свою очередь формировалась в самое влажное время, когда осадки превышали современные. Палеопочва кургана № 265 вероятно формировалась после периода

резкого разрушения верхних горизонтов почв, скорее всего после периода значительной дефляции, однако, возможно, ее особенности обусловлены антропогенным воздействием на сопредельные территории и пастбищной дигрессией.

Соотношение представленных данных с палеогеографической реконструкцией региона в позднем голоцене (*Идрисов И.А.*, 2010б, С. 79) позволяет предположить, что формирование палеопочв курганов первых двух групп происходило либо в интервале от 200 до 300 г.н.э., либо в интервале от 450 до 550 г.н.э. Палеопочвы кургана № 265 и особенно кургана № 268, очевидно, формировались в условиях роста увлажненности и более влажного климата. Согласно существующим представлениям о динамике палеоклимата региона, относительно более влажный климат в первом тысячелетии нашей эры был в I–Пвв.н.э., а также около 400 г.н.э.

В целом можно сделать вывод, что палеопочвы изученной территории формировались в различных климатических условиях и характеризуют условия среды как более аридные (по сравнению с современными), так и более гумидные.

ЛИТЕРАТУРА

Гмыря Л.Б. Исследование обособленной курганной группы №3 на южном участке Паласа-сыртского могильника IV–V вв. // Вестник Института истории, археологии и этнографии. 2012. № 3. С. 143–189.

Гмыря Л.Б. Исследование обособленной курганной группы №3 на южном участке Паласа-сыртского могильника IV–V вв. // Вестник Института истории, археологии и этнографии. 2013. № 4. С.

Идрисов И.А. Природные особенности Паласа-сыртской возвышенности (южный участок) // Вестник Института истории, археологии и этнографии. 2010 а. № 1. С. 72–75.

Идрисов И.А. Изменения климата Дагестана во второй половине голоцена // Вестник Института истории, археологии и этнографии. 2010 б. № 2. С. 74–81.

Идрисов И.А. Формирование возвышенности Паласа-сырт // Вестник Института Истории, археологии и этнографии. Махачкала. 2011. №.1 (25). С. 121–124.

Идрисов И.А., Влияние изменений природной среды на динамику социального освоения западного Прикаспия в I тыс.н.э. // Вестник Института истории, археологии и этнографии. 2012 . № 2. С. 62–66.

Идрисов И.А. Голоценовые террасы Дагестана // Известия ДГПУ. Естественные и точные науки. 2012 б. №4. С. 102–107.

Залибеков З.Г. Почвы Дагестана. Махачкала. 2010. – 243с.