# УДК 631.41; 504.5

**DOI:** 10.19047/0136-1694-2025-122-89-126



#### Ссылки для цитирования:

Казбулатова Г.М., Мичурин С.В. Тяжелые металлы в почвах на золоторудном месторождении Улюк-Бар (Южный Урал) // Бюллетень Почвенного института имени В.В. Докучаева. 2025. Вып. 122. С. 89-126. DOI: 10.19047/0136-1694-2025-122-89-126

#### Cite this article as:

Kazbulatova G.M., Michurin S.V., Heavy metals in the Ulyuk-Bar gold deposit soils (Southern Urals), Dokuchaev Soil Bulletin, 2025, V. 122, pp. 89-126, DOI: 10.19047/0136-1694-2025-122-89-126

#### Благодарность:

Исследования выполнены в рамках Государственного задания ИГ УФИЦ РАН № FMRS-2025-0017. Авторы выражают признательность рецензенту за критические замечания и полезные советы.

#### Acknowledgments:

The research was carried out within the framework of the State Assignment of the IG UFIC RAS No. FMRS-2025-0017. The authors express their gratitude to the reviewer for critical comments and useful advice.

# Тяжелые металлы в почвах на золоторудном месторождении Улюк-Бар (Южный Урал)

© 2025 г. Г. М. Казбулатова<sup>\*</sup>, С. В. Мичурин<sup>\*\*</sup>

Институт геологии УФИЦ РАН, Россия, 450077, Уфа, Карла Маркса, 16/2,

\*<u>https://orcid.org/0000-0003-0623-8792</u>, e-mail: <u>kazbulatova@mail.ru</u>, \*\*<u>https://orcid.org/0000-0002-2776-2190</u>, e-mail: <u>s\_michurin@mail.ru</u>.

Поступила в редакцию 20.05.2024, после доработки 17.06.2025, принята к публикации 18.02.2025

Резюме: Проведена оценка компонентного состава литозёмов и повышенных в них концентраций тяжелых металлов на золоторудном Улюк-Бар. Минеральные месторождении компоненты почв представлены кварцем, иллитом, каолинитом, гетитом и железо-Минералами-концентраторами марганцевыми конкрециями. As. представляющего самую большую потенциальную опасность на месторождении и превышающего ПДК для почв в 159.5 раза, являются гетит и редко каолинит. Химический состав почв близок к составу

почвообразующих песчаников. В целом в процессе почвообразования по большинству элементов идет накопление, либо незначительный вынос. Содержания As, Co, Pb, K, Zr, Cu, Mn, Zn, Ni превышают кларк для почв континентов. Степень полвижности для элементов почв уменьшается в ряду: Sb (46.25) - Ca (36.84) - S (31.48) - Sr (27.91) - Mn (15.38) - Pb (8.84) - Ba (5.41) - Mg (2.88) - Zn (2.70) - Ni (1.70) - P (1.55) - Cu (0.76) -Cr (0.45) - Si (0.42) - K (0.39) - Na (0.20) - Al (0.07) - Fe (0.05) - Co (0.05); Ті, V, Zr, As - неподвижны. Подвижные формы Mn в 2.22 раза, валовые содержания S в 3.71 раза превышают ПДК. Концентрации таких тяжелых металлов как Fe, Mn, Sr, Ba и Cr в почвенных ацетатноаммонийных вытяжках увеличиваются с ростом щелочности солевой вытяжки, а Zn, Cu, Pb и Sb - кислотности. Для предотвращения подвижности тяжелых металлов до экологически устойчивого уровня эффективная программа мелиорации должна включать комплекс методов по подбору оптимальных соотношений химических вешеств. добавляемых в почву.

*Ключевые слова:* Авзянский золоторудный район; месторождения золота; свойства почв; гумусообразование; токсичные элементы.

# Heavy metals in the Ulyuk-Bar gold deposit soils (Southern Urals)

# © 2025 G. M. Kazbulatova<sup>\*</sup>, S. V. Michurin<sup>\*\*</sup>

Geology Institute of the UFRC RAS, 16/2 Karl Marx Str., Ufa 450077, Russian Federation, \*<u>https://orcid.org/0000-0003-0623-8792</u>, e-mail: <u>kazbulatova@mail.ru</u>, \*\*<u>https://orcid.org/0000-0002-2776-2190</u>, e-mail: <u>s\_michurin@mail.ru</u>.

Received 20.05.2024, Revised 17.06.2024, Accepted 18.02.2025

**Abstract:** The assessment of the leptosols composition and the increased concentrations of heavy metals in them at the Ulyuk-Bar gold deposit was carried out. The mineral components of the soils are represented by quartz, illite, kaolinite, goethite and iron-manganese nodules. The minerals concentrating of As, which represents the greatest potential danger in the deposit and exceeding (maximum allowable concentration) MAC by 159.5 times, are goethite, and rarely kaolinite. The chemical composition of soils is close to that of soil-forming sandstones. In general, in the process of soil formation, accumulation or minor removal occurs for most elements. The contents of As, Co, Pb, K, Zr, Cu, Mn, Zn, Ni exceed clark for continental soils. The degree of mobility for soil elements decreases in the range Sb (46.25) - Ca (36.84) - S (31.48) - Sr (27.91) - Mn (15.38) - Pb (8.84) - Ba

(5.41) - Mg (2.88) - Zn (2.70) - Ni (1.70) - P (1.55) - Cu (0.76) - Cr (0.45) - Si (0.42) - K (0.39) - Na (0.20) - Al (0.07) - Fe (0.05) - Co (0.05); Ti, V, Zr, As are immobile. The mobile forms of Mn are 2.22 times higher, the gross contents of S are 3.71 times higher than the MAC. Concentrations of heavy metals such as Fe, Mn, Sr, Ba and Cr in soil ammonium acetate extracts increase with increasing alkalinity of the salt extract, and Zn, Cu, Pb and Sb - acidity. To prevent the mobility of heavy metals to an environmentally sustainable level, an effective reclamation program should include a set of methods for selecting the optimal ratios of chemicals added to the soil.

*Keywords:* Avzyan gold region; gold deposits; soil properties; humus formation; toxic elements.

#### ВВЕДЕНИЕ

Разработки в связи с добычей полезных ископаемых, главным образом открытым способом, приводят к нарушениям природного ландшафта, проявляющимся в переустройстве рельефа с образованием техногенных форм (отвалов, карьеров, траншей, канав). Одним из критериев оценки восстановления техногенного ландшафта является почвообразование (Костенков, 2009; Костенков, Пуртова, 2010). Гумусовые вещества, присутствующие в почвах, способны действовать как геохимический барьер, аккумулирующий тяжелые металлы (TM) и их переносчик (Schulze et al., 2000). Оценка экологического состояния почв особенно актуальна для золоторудных месторождений, где присутствуют TM как элементы-спутники золота.

Процесс почвообразования и гумификации зависит от многих факторов: литологического состава почвообразующих пород, рельефа, климатических условий, растительности и т. д. Изучение состояния почв, как на техногенных, так и на природных ландшафтах должно быть комплексным (Холодов и др., 2023). Высокое валовое содержание токсичных элементов в почвах, а также их подвижных форм говорит о потенциальном неблагополучии местности. На основании валового содержания ТМ рассчитывают различные показатели, по которым ведется градация экологической опасности почв. Туме с соавторами в регионе Араукании (Чили) для почв рассчитан индекс потенциального экологического риска (ПЭР), который в значительной степени определялся высокими содержаниями As, Se и Pb (Tume et al., 2023). Отмечается влияние почвообразующих карбонатных и базальтовых пород (Cox et al., 2017; Zhang et al., 2020), или щелочных вулканитов и пирокластических пород (Cabral Pinto et al., 2014) на повышенное содержание потенциально токсичных металлов в почвах. Влияние связано с кислотностью дренажных вод, которая устанавливается составом пород и подвижностью элементов при этих условиях. Фернандес-Ландеро и соавторы (Fernandez-Landero et al., 2023) провели эксперименты по кислотному выщелачиванию микроэлементов из почв, загрязненных отходами рудника Рио-Тинто (Испания). Было обнаружено значительное содержание As, Cd и Cu в самой почве, однако в растворах кислотного выщелачивания чаще встречались Cu, Zn и Pb.

Важным инструментом для оценки экологической безопасности почв является идентификация в них фаз-носителей ТМ и их связей с различными компонентами почв (Савич и др., 2016). Основными минералами-концентраторами ТМ в почвах обычно являются алюмосиликаты, гидроксиды железа и марганца, карбонаты (Li et al., 2014; Zhang et al., 2013; Slawomir et al., 2022). Сродство ТМ к определенным минералам можно использовать для количественной оценки прочности закрепления элемента (Водяницкий, 2008).

Целью данного исследования явилась оценка обогащения почв ТМ на площади золоторудного месторождения Улюк-Бар, изучение их поведения, подвижности и минералов-носителей, а также оценка роли геологического фона (химического и минералогического состава горных пород) в повышении содержания химических элементов в почве.

# ОБЪЕКТЫ И МЕТОДЫ

Авзянский золоторудный район (АЗР) расположен на западном склоне Южного Урала на территории Белорецкого района Республики Башкортостан, между селами Верхний Авзян и Исмакаево. Включает рудопроявления и месторождения золота Горный Прииск, Калашникова жила, Богряшка, Рамеева жила, Улюк-Бар и Кургашлинское. На месторождении Улюк-Бар малосульфидного золото-кварцевого типа с перерывами ведется разработка открытым способом с использованием мокрого гравитационного обога-

щения. Вследствие этого наблюдаются техногенные формы рельефа в виде карьеров, канав, заросших копушей и отвалов.

В районе месторождения Улюк-Бар, вблизи карьера, разрабатываемого в настоящее время (рис. 1), опробован верхний слой (0.1–0.2 м) литозёмов серогумусовых (humic leptosols) (Шишов и др., 2004; IUSS Working Group WRB, 2022) мощностью до 0.6 м. Подготовка проб к химическому анализу проводилась согласно требованиям ГОСТа 17.4.4.02-2017. Кроме того, с глубины 5–10 м отобраны образцы почвообразующих пород: песчаники (n = 10) и сланцы (n = 15).

Для определения подвижных форм элементов пробы почв обрабатывались ацетатно-аммонийным буферным раствором с pH 4.8 согласно ПНДФ 16.2.2:2.3.71-2011. Определение pH солевой вытяжки проводилось в 0.1 н растворе KCl при соотношении вещество : раствор – 1 : 2.5 по ГОСТу 26483-85. Подвижность химического элемента определена как доля, переходящая в ацетатно-аммонийную вытяжку от его валового содержания в почве.

Определение содержания Al, Mg, Fe<sub>общ</sub>, Mn, Ca, K, Ti, S, V, Co, Cr, Zr, Sr, Zn, Cu, Ni, Ba и Pb проведено рентгенофлуоресцентным методом (РФА) на энергодисперсионном спектрометре X-Calibur (Xenemetrix, Израиль); Sb – атомно-абсорбционным методом (ААС) на спектрометре PERSEE A3F (PG Instrument, Китай) с использованием гидридной приставки WHG-630 A (Xian Yima Optoelec Co., Ltd, Китай). Определение концентрации элементов в ацетатно-аммонийных почвенных вытяжках проведено с помощью метода атомно-эмиссионной спектроскопии с индуктивносвязанной плазмой (ИСП-АЭС) на спектрометре ICPE-9000 (Shimadzu, Япония).

Для установления компонентов проб почв и почвообразующих горных пород использовались рентгеновский дифрактометр ДРОН-4 (НПП Буревестник, Россия) и сканирующий электронный микроскоп Tescan Vega 4 Compact (Tescan Brno s. r. o., Чехия) с энерго-дисперсионным анализатором Xplorer15 (Oxford Instruments, Великобритания, аналитик С.С. Ковалев).

По результатам рентгенофазового анализа минералогический состав проб диагностировали с помощью программного обеспечения Jade 9 (Materials Data, Калифорния). Количественный

анализ фаз проводили с помощью программного обеспечения SiroQuant 4 (Sietronics Pty Ltd, Австралия).



Рис. 1. Авзянский золоторудный район с типом горных пород и положением месторождений и рудопроявлений золота (а), карьер месторождения Улюк-Бар и точки отбора почв (б): 1 – песчаники, 2 – сланцы, 3 – карбонаты, 4 – месторождения и рудопроявления золота: а – коренного типа (1 – Кургашлинское, 2 – Улюк-Бар, 3 – Рамеева жила, 4 – Богряшка); б – россыпного типа (I – Карасмаякское, II – Кургашлинское, IV – Большой Ключ, V – Богряшка,

VI – Рыжова Поляна), 5 – реки и ручьи, 6 – населенный пункт, 7 – карьер месторождения Улюк-Бар, 8 – положение точек отбора проб почв.

Fig. 1. Avzyan gold region with the type of rocks and the position of deposits and ore occurrences of gold (a), the quarry of the Ulyuk-Bar deposit and soil sampling points ( $\mathbf{6}$ ): 1 – sandstones, 2 – shales, 3 – carbonates, 4 – deposits and ore occurrences of gold: **a** – indigenous type (1 – Kurgashlya, 2 – Uluk-Bar, 3 – Rameev Vein, 4 – Bogryashka); **6** – placer type (I – Karasmayak, II – Kurgashlya, III – Nadezhdinsk, IV – Bolshoy Klyuch, V – Bogryashka, VI – Ryzhova Polyana), 5 – rivers and streams, 6 – settlement, 7 – Ulyuk-Bar deposit quarry, 8 – position of soil sampling points.

Органическая составляющая проб определялась титриметрическим методом (метод И.В. Тюрина). Содержание гумуса в почве рассчитывали путем умножения массовой доли углерода органических соединений на коэффициент, равный 1.724. Двухвалентное железо определяли бихроматным титриметрическим методом в присутствии ортофосфорной кислоты и дифениламина как индикатора по методике HCAM 50-Х.

Для оценки степени накопления и дефицита элемента в почвах использовали коэффициент радиальной дифференциации (R) (Гаврилова, Касимов, 1989), представляющий собой отношение содержания химического элемента в почве (C<sub>0</sub>) к его содержанию в почвообразующей породе (C<sub>1</sub>):  $R = C_0/C_1$ . Коэффициент радиальной дифференциации позволяет судить о накоплении (R > 1.0) или выносе (R < 1.0) химических элементов в почвах, по сравнению с почвообразующими породами.

### РЕЗУЛЬТАТЫ И ОБСУЖДЕНИЕ

Состав почв. Минералообразование в почвах. Электронная микроскопия с энерго-дисперсионным анализом позволяет определить в почвенных компонентах примеси ТМ и их минералыносители. По присутствию в почвах тех или иных минералов можно судить об их устойчивости, а также об условиях образования почв (Соколов и др., 2014). ВЅЕ-изображения почв, полученные методом сканирующей электронной микроскопии представлены на рисунке 2. В пробах почв сильно выражены породные признаки: почвенные частицы имеют пластинчатые, неправильные, угловатые формы и образуют сферические агрегаты. Часто встречается кварц, чешуйчатые минералы (иллит и каолинит), гетит и иногда его сферолитовые образования с оксидами или гидроксидами марганца, а также органические остатки, редко монацит и циркон (рис. 2, табл. 1).

Кварц в почвах сохранился благодаря своей большой механической прочности и устойчивости к химическому выветриванию. Иллит и каолинит являются продуктами выветривания мусковита, других слюдистых минералов, калиевых полевых шпатов. Органические остатки отчасти преобразованы в гумус и представлены аморфной массой (под микроскопом они слабо наблюдаются, так как склеены с минеральными частицами почвы) (рис. 2а, 2г). Другая их часть, большая, находится в стадии минерализации: в них еще проявляется клеточное строение (грубый гумус) (рис. 2д).

Гетит встречается в виде частиц неправильной формы, чаще всего совместно с иллитом (рис. 2а). В природе гетит имеет важную экологическую роль, так как он является достаточно устойчивым геохимический барьером для многих токсичных и канцерогенных элементов (Makarov et al., 2019). Минерал содержит примеси Al и Mn, которые, как известно, способны придавать ему еще большую химическую устойчивость (Norrish, Taylor, 1961; Водяницкий, 2010).

Известно, что Аl-гетиты образуются в автоморфных сильновыветрелых и сильнокислых почвах и по степени замещения разделяются на три группы: низкозамещенные (< 11 мол. % Al), среднезамещенные (11–22 мол. % Al) и сильнозамещенные (> 22 мол. % Al) (Водяницкий, 2010). В почвах месторождения Улюк-Бар в меньшей части гидроксидов Fe наблюдается средняя степень изоморфного замещения (Al = 13.00–13.56 мол. %). Эти гетиты образовались при совместном осаждении Fe и Al. В большей части гидроксидов железа фиксируется низкая степень изоморфного замещения (Al = 0.67–8.98 мол. %), что объясняется сорбцией Al на гетите.

Менее распространено замещение Fe на Mn, который в гетите наблюдается лишь в единичных случаях и в незначительных количествах (0.22–0.49 мол. %). Стоит отметить, что в гетите при-

сутствует либо только Al, либо только Mn, что объясняется различным геохимическим поведением этих элементов. Mn, в противоположность Al, лучше осаждается в щелочной среде (Овсянникова, 2011).

Содержания As в гетите составляют 0.65–1.98 мас. % и Co – 0.17–0.24 мас. %. As встречается в гетите только в присутствии Al и не обнаруживается в присутствии Mn. Содержание As в гетите положительно коррелирует с содержанием Al ( $K_{\text{корр.}} = 0.86$ ). Вероятно, адсорбция As гетитом усиливается под влиянием алюминия, что связано с увеличением площади поверхности Al-гетита. Комплексы As с гидроксидами железа являются достаточно прочными (Elyahyaoui et al., 2016).

Из алюмосиликатов в почвах встречается только иллит изменчивого состава:

 $(K_{0.68}Na_{0.05})_{0.73}(Al_{1.77}Mg_{0.15}Fe_{0.07}Ti_{0.01})_2(Si_{3.25}Al_{0.75})_4O_{10}(OH)_2,$ 

 $(K_{0.68}Na_{0.05})_{0.73}(Al_{1.77}Mg_{0.15}Fe_{0.07}Ti_{0.01})_2(Si_{3.25}Al_{0.75})_4O_{10}(OH)_2,$ 

 $(K_{0.61-0.70}Na_{0.02-0.03})_{0.63-0.73}(Al_{1.57-1.62}Mg_{0.25-0.28}Fe_{0.14-0.17}Ti_{0.02-0.03}Mn_{0.01}) \\ {}^{2.00-2.09}$ 

 $(Si_{3.33}Al_{0.67})_4O_{10}(OH)_2,$ 

 $K_{0.91}(Al_{1.58}Mg_{0.22}Fe_{0.17})_{1.97}(Si_{3.21}Al_{0.79})_4O_{10}](OH)_2,$ 

 $\begin{array}{l} K_{0.68-0.75}(Al_{0.96-1.68}Fe_{0.11-0.92}Mg_{0.16}Ti_{0.01-0.03})_{1.98-2.05}(Si_{2.71-3.75}Al_{0.25-1.29})_4\\ O_{10}(OH)_2, K_{0.83-0.92}(Al_{1.23-1.60}Fe_{0.13-0.49}Mg_{0.20-0.22}Ti_{0.03-0.04}Mn_{0.01})_{1.96-2.00}\\ (Si_{3.26-3.30}Al_{0.70-0.74})_4O_{10}(OH)_2, \end{array}$ 

и каолинит с высоким содержанием железа  $(Al_{1.78}Fe_{0.21}K_{0.04})_{2.03}Si_{1.97}O_5(OH)_4$  (рис. 2a, 2б). Иллит по форме выделения очень похож на мусковит из коры выветривания, но отличается от последнего большей железистостью и присутствием из тяжелых металлов только примеси Mn. Каолинит из почв отличается от каолинита из коры выветривания также повышенной железистостью (Казбулатова, Мичурин, 2024), но сравниваемые каолиниты сходны изредка встречающейся в них примесью As до 0.15 мас. %.

Встречаются Мп- и Fe-содержащие сферолитовые новообразования (рис. 2б, 2в) со средним весовым соотношением Mn/Fe 5.22. Однако минералов гидроксидов или оксидов такого состава не известно.



**Рис. 2.** ВSE-изображения почв месторождения Улюк-Бар: **а**–**б** – почвенные микроагрегаты; **в** – железо-марганцевые конкреции; **г** – гумусовое вещество, склеенное с минеральными частицами; **д**, **е** – другие органические вещества почв.

**Fig. 2.** BSE images of soils of the Ulyuk-Bar deposit:  $\mathbf{a}-\mathbf{b}$  – soil microaggregates;  $\mathbf{B}$  – iron-manganese nodules;  $\mathbf{r}$  – humus substance glued with mineral particles;  $\mathbf{a}$ ,  $\mathbf{e}$  – other soils organic substances.

Исследователи (Manceau et al., 2002) отмечают, что даже если в почвах новообразования макроскопически представлены Fe и Mn, они могут быть разъединены в микромасштабе и состоять из гидроксидов железа и оксидов марганца. Незначительные размеры сферолитов не позволили нам диагностировать в них отдельные минеральные фазы. Однако стоит отметить отсутствие в них корреляции между содержанием Fe и Mn, что указывает на вхождение этих элементов в разные минералы. К тому же Mn в почвах не является сидерофилом, он формирует собственные оксиды (Водяницкий, 2005). Отсутствие таких новообразований в почвообразующих породах месторождения Улюк-Бар (Казбулатова, Мичурин, 2024) говорит о педогенном происхождении Fe-Mn-сферолитов. Присутствие гидрооксидов или оксидов марганца оказывает положительное влияние на процесс почвообразования, что обусловлено каталитическим действием Mn при гумусообразовании (Dixon et al., 2016).

В сферолитовых образованиях отмечается примесь Со (0.23– 0.32 мас. %), который, по-видимому, связан с гетитовой фазой, поскольку в гетите нами фиксировался Со в сходных количествах. Присутствие Ва (1.05–1.56 мас. %), вероятно, связано с марганцевым минералом. Отметим, что рядом авторов (Осовецкий, Молоштанова, 2006; Астахова, 2019) в железо-марганцевых конкрециях отмечается присутствие бария в том или ином количестве.

В составе компонентов почв (табл. 1) (иллит, гетит, Fe-Mnсферолиты) часто наблюдаются примеси Са и Р, которые в виде микровключений могут образовывать собственные минеральные фазы, например, ортофосфаты кальция. В гетите фиксируется Р до 1.14 мас. %, Са до 0.32 мас. %.

**Таблица 1.** Минералогический состав почв и почвообразующих пород месторождения Улюк-Бар и содержание в них гумуса, мас. %

**Table 1.** Mineralogical composition of soils and soil-forming rocks of the Ulyuk-Bar deposit and their humus content, wt.%

Muuanaa						Н	омер образ	зца						
минерал	п1	п2	п3	м28	847	м2848	м2849	м2850	) м28	851	м2852	м2	853	м2854
Ilt	38.40	33.42	43.76	5 38.	.66	34.68	36.87	39.55	37.	.42	46.70	50	.26	35.24
Ght	6.11	3.70	3.24	4.9	98	3.78	5.87	4.42	5.9	95	2.53	7.	00	4.08
Kln	8.41	5.84	6.04	6.	01	10.95	7.97	7.80	7.0	07	8.44	9.	50	5.84
Qz	43.46	34.15	36.42	1 45.	.48	51.52	49.75	41.74	45.	.98	39.93	31	.98	49.25
MnO(OH)?	0.18	0.44	0.33	0.9	94	0.00	0.60	0.18	0.3	37	0.18	2.	13	0.58
Гумус	4.06	22.36	9.71	3.4	47	0.21	0.03	6.12	5.9	99	0.26	0.	40	3.63
Σ	100.62	99.91	99.49	9 99.	.54	101.14	101.09	99.81	102	.78	98.04	10	1.27	98.62
			Сред	ний сост	ав п	очв и почі	зообразуюі	цих пор	од, мас.	. %				
Минерал	Ilt (Mu)	Ght	Kln	Qz	М	nO(OH) (?)	Гумус	Ru	Chl	Ab	Карбон (Cal, I Anl	наты Dol, s)	FAp	Σ
M <sub>1</sub> , n=11	39.54	4.70	7.63	42.70		0.54	5.11	-	-	-	-		-	100.22
M <sub>2</sub> , n=10	2.59	2.87	1.37	83.87		-	-	0.36	0.97	2.55	3.1	1	0.17	99.37
M <sub>3</sub> , n=15	61.29	3.20	7.16	27.62		-	-	0.74	-	-	-		-	100.01

**Примечание.** Ilt – иллит, Mu – мусковит, Ght – гетит+гидрогетит, Kln – каолинит, Qz – кварц, Ru – рутил, Chl – хлорит, Ab – альбит, Bt – биотит, Cal – кальцит, Dol – доломит, Ank – анкерит, FAp – фторапатит,  $M_1$  – средний состав по почвам,  $M_2$  – средний состав по почвообразующим песчаникам,  $M_3$  – средний состав по почвообразующим сланцам, n – количество анализов, прочерк – содержания минералов ниже предела обнаружения.

*Note.* Ilt – illite, Mu – muscovite, Ght – goethite+hydrogoethite, Kln – kaolinite, Qz – quartz, Ru – rutile, Chl – chlorite, Ab – albite, Bt – biotite, Cal – calcite, Dol – dolomite, Ank – ankerite, FAp – fluorapatite,  $M_1$  – the average soil composition,  $M_2$  – the average soil–forming sandstones composition,  $M_3$  – the average soil–forming shales composition, n – number of analyses, dash – mineral content below the detection limit.

Адсорбция этих элементов гетитом активно изучается, так как влияет на их доступность и подвижность. Так, например, в работе (Jinling X. et al., 2019) изучали влияние присутствия Al в гетите на образование монодентатных и бидентатных фосфатных комплексов с гетитом. Исследователями (Rietra et al., 2001) показано, что в почвах  $PO_4$  часто связывается гидроксидами металлов и на процесс адсорбции может влиять присутствие Ca.

Поведение ТМ в почвах. В почвах концентрации As значимо коррелируют с содержанием гетита (К<sub>корр</sub> = 0.51) и каолинита (К<sub>корр</sub> = 0.68). Эти связи подтверждаются корреляциями As с Fe (III) (К<sub>корр</sub> = 0.91) и As с Al (К<sub>корр</sub> = 0.73) (см. рис. 3). В таком случае для оценки опасности As возможно использование так называемого "геохимического модуля" (Водяницкий, 2008), основанного на связи тяжелых металлов с определенными минераламиносителями. Сродство As к Fe(III)-содержащим минералам можно использовать для количественной оценки прочности закрепления элемента минералами-носителями. "Арсенатный модуль" представляет собой молярное отношение As к Fe. Считается (Водяницкий, 2008), что с увеличением значения модуля снижается прочность закрепления микроэлемента соответствующим минераломносителем. Значения "арсенатного модуля" в почвах месторождения Улюк-Бар составляют 2–19 ммоль/моль (табл. 2). Такие значения являются сравнительно низкими и обычно достигаются при адсорбции элемента на поверхности минерала, в то время как

большие отношения As/Fe отражают совместное осаждение этих элементов из растворов. As, связанный с минералами в качестве адсорбированных частиц, считается стабильным, однако сорбционное закрепление при определенных условиях не является гарантией их устойчивости к выщелачиванию (Paktunc et al., 2003). Участие конкурирующих анионов, восстановление непрочно адсорбированного As (V) до As (III) и растворение минераланосителя может привести к высвобождению сорбированного As.

Таблица 2. Значения арсенатного геохимического модуля для почв месторождения Улюк-Бар (As/Fe(III), ммоль/моль)

**Table 2.** Values of the arsenate geochemical module for soils of the Ulyuk-Bar deposit (As/Fe(III), mmol/mol)

					Ho	мер о	бразц	a			
Показа- тель	ш1	п2	п3	м2847	M2848	M2849	M2850	м2851	M2852	M2853	M2854
As/Fe(III)	11.34	19.29	8.97	1.98	17.5	11.53	10.53	8.54	8.01	18.2	5.57

К примеру, в отвалах свинцово-цинкового рудника в бассейне р. Рона (Франция), где значения арсенатного модуля составляют 320–720 ммоль/моль, в фильтрующейся воде содержание As достигает 80–350 мкг/л (Morin et al., 2003). В поверхностных водах Авзянского золоторудного района As обнаружен в количествах от 5 до 19 мкг/л при ПДК 10 мкг/л (Казбулатова и др., 2022), что сопоставимо со значениями арсенатного модуля в почвах месторождения Улюк-Бар. Это характеризует не самое прочное закрепление As Fe-содержащими минералами-носителями. К примеру, редукционное растворение As-содержащего лепидокрокита уFeOOH привело к более значительному высвобождению As в раствор при арсенатном модуле от 5 до 25 ммоль/моль (Pedersen et

# al., 2006).

Известно, что органические вещества способны по-разному влиять на адсорбцию TM некоторыми минералами. В некоторых случаях накопление органических остатков приводит к уменьшению содержания токсичных элементов. При других условиях органическое вещество само фиксирует их, связываясь в прочные соединения, или способствует связыванию другими минералами (Иовчева, Семенков, 2023). В обзорной статье (Wang, Mulligan, 2006) рассматривается влияние природного органического вещества на поведение и подвижность разных форм As в окружающей среде. Показано, что органическое вещество может усиливать выход As из почв и отложений в почвенный раствор, тем самым способствуя выщелачиванию его в грунтовые воды. Это является результатом конкуренции за доступные центры адсорбции на поверхности адсорбента, образования водных комплексов и/или изменения окислительно-восстановительного потенциала поверхностей центров и As. По нашим данным, As, в противоположность Sb, обратно коррелирует с органическим углеродом ( $K_{\text{корр.}} = -0.31$ ) (рис. 3). Вероятно, это связано с изменением состава почвы в результате ее гумификации и частичным высвобождением As (Shuqi et al., 2022).

Несмотря на высокие содержания Sb в поверхностных водах АЗР (5-38 мкг/л, при ПДК 5 мкг/л) (Казбулатова и др., 2022), в почвах месторождения Улюк-Бар сурьма содержится в околокларковых концентрациях (0.11-1.95 г/т при кларке для почв 1 г/т). Это указывает на более высокую подвижность Sb по сравнению с As. По результатам энерго-дисперсионного микроанализа минералы-концентраторы Sb в почвах не выявлены. Сурьма в почвах обнаруживает высокую положительную корреляцию с ППП (потери после прокаливания) (К<sub>корр.</sub> = 0.76) и С<sub>орг</sub> (К<sub>корр</sub> = 0.63) (см. рис. 3). Наибольший вклад в ППП в почвах дает органическое вещество, следовательно, вероятнее всего, именно с ним связана Sb. Кроме того, следует отметить, что Sb имеет слабую корреляцию с Fe (II) (К<sub>корр.</sub> = 0.44) и совсем не обнаруживает геохимической связи с Fe (Ш). Двухвалентное железо достаточно растворимо, а трехвалентное, наоборот, чрезвычайно мало ионорастворимо в обычных почвенных условиях (Козлова и др., 2014).



**Рис. 3.** Графики корреляции As с его минералами-носителями, Fe (III), Al и органическим углеродом; Sb с органическим углеродом.

Fig. 3. Graphs of correlation of As with its carrier minerals, Fe (III), Al and organic carbon; Sb with organic carbon.

Fe (II) способно оказывать влияние на сорбцию Sb гуминовыми кислотами (Karimian et al., 2019). Вкупе с перечисленными факторами это позволяет предполагать, что сурьма в почвах месторождения Улюк-Бар входит в состав органических веществ в виде какого-либо соединения с Fe (II).

Связь As c Fe (III), a Sb c Fe (II) и большее содержание Sb в поверхностных водах, чем As, в целом говорит о том, что в A3P в системе почвы-поверхностные воды поведение этих металлоидов контролируется разными формами железа.

В почвенных частицах Ni, Cu, Pb, Cr, V и Zn-содержащих компонентов не обнаружено, однако значимая корреляция иллита с Cr ( $K_{\text{корр.}} = 0.75$ ) и V ( $K_{\text{корр.}} = 0.86$ ), гетита с Cu ( $K_{\text{корр.}} = 0.6$ ) и Pb ( $K_{\text{корр.}} = 0.59$ ), слабая связь гетита и оксидов/гидроксидов Mn с Ni ( $K_{\text{корр.}} = 0.35$  и 0.43 соответственно) позволяет предположить сродство TM с этими минеральными компонентами почв. Все эти связи говорят о природных источниках TM. Zn геохимических связей не обнаруживает ни с одним из минералов. Возможно, Zn образует собственные минералы или имеет техногенный характер.

Анализ данных по распределению элементов в почвах месторождения Улюк-Бар показывает превышение кларка для К (Кк = 1.28), Mn (1.20), Co (2.35), Zr (1.25), Zn (1.13), Cu (1.23), Ni (1.08), Pb (1.9) и As (63.87), для остальных элементов наблюдается занижение по кларку, либо близкие к нему значения (табл. 3).

Дефицит некоторых элементов в почвах, по сравнению с почвообразующими породами, говорит о высокой их подвижности и выносе в процессах почвообразования, избыток – о накоплении. Для почвообразующих пород месторождения Улюк-Бар установлены средние концентрации элементов, которые приведены в таблице 3. Для Mn, S, Co, Zr, Sr и Zn идет накопление по сравнению как со сланцами, так и с песчаниками, а для Cu – вынос. Для P, Si, Al, Mg, Fe и Ni особых изменений не наблюдается, и их содержание близко к среднему составу песчаников и сланцев, т. е. они инертны в процессе почвообразования. Содержание Na, Ca, K, V, Cr, Ba, Pb и As близко к составу песчаников, Ti – сланцев. В целом можно говорить, что основными почвообразующими породами являются песчаники, нежели сланцы.

**Таблица 3.** Химический состав почв, почвообразующих пород (песчаников и сланцев) на золоторудном месторождении Улюк-Бар, содержания подвижных форм элементов в почве (оксиды – в мас. %, микроэлементы – в мг/кг)

**Table 3.** Chemical composition of soils, soil-forming rocks (sandstones, shales and siltstones) at the Ulyuk-Bar gold deposit, content of mobile forms of elements in the soil (oxides – by wt. %, trace elements – in mg/kg

rы				E	Іоме	р обр	разца	ı														
Оксиды, Микроэлемент	п1	п2	п3	m2847	M2848	M2849	M2850	M2851	M2852	м2853	M2854	C <sub>0</sub>	к	Кк	Сп	Р	пдк	С <sub>0</sub> /ПДК, С <sub>1</sub> /ПДК	C <sub>1</sub> , n=10	C <sub>2</sub> , n=15	R <sub>1</sub>	R <sub>2</sub>
$Na_2O$	0.43	0.29	0.52	0.53	0.28	0.22	0.48	0.52	0.39	0.42	0.46	0.41	0.85	0.49	0.0008	0.20	ı	I	0.46	0.14	0.89	2.93
$P_2O_5$	0.13	0.17	0.04	0.16	0.04	0.04	0.23	0.16	0.04	0.11	0.04	0.11	0.18	0.59	0.0017	1.55	ı	I	0.09	0.14	1.22	0.79
$SiO_2$	66.01	57.00	62.90	65.20	76.29	74.71	55.50	61.40	72.60	64.21	69.31	65.92	70.60	0.93	0.28	0.42	ı	ı	82.82	63.79	0.80	1.03

IbI				H	Іоме	р обр	азца	ı	-	-												
Оксиды, Микроэлемен	П1	2ш	£п	M2847	M2848	м2849	M2850	M2851	M2852	M2853	M2854	C <sub>0</sub>	К	Кк	Сп	Р	пдк	С <sub>0</sub> /ПДК, С <sub>11</sub> /ПДК	C <sub>1</sub> , n=10	C <sub>2</sub> , n=15	R <sub>1</sub>	$\mathbf{R}_2$
$Al_2O_3$	14.25	12.31	12.32	13.11	14.44	15.17	12.67	12.44	15.35	16.70	10.47	13.57	13.47	1.01	0.0093	0.07		ı	7.78	20.00	1.74	0.68
MgO	1.12	0.96	1.03	1.20	0.79	0.88	1.10	1.09	1.13	1.24	0.92	1.04	1.04	1.00	0.03	2.88	1	ı	0.89	1.51	1.17	0.69
FeO	0.57	1.22	0.66	0.84	0.07	0.07	0.53	0.79	0.17	0.28	0.78	0.54	ı	ı	I	I	1	ı	ı	I	I	1
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	2.78	1.33	1.91	2.58	3.06	3.14	2.84	2.43	3.07	6.46	2.16	2.89	·		ı	ı		ı	ı	ı	ı	

IbI				H	Іоме	р обр	разца	ı														
Оксиды, Микроэлемент	ш1	п2	п3	m2847	M2848	M2849	M2850	M2851	M2852	M2853	M2854	C <sub>0</sub>	К	Кк	Сп	Р	пдк	С <sub>0</sub> /ПДК, С <sub>п</sub> /ПДК	C <sub>1</sub> , n=10	C <sub>2</sub> , n=15	R <sub>1</sub>	R <sub>2</sub>
$\mathrm{Fe_2O_{306m}}$	3.41	2.69	2.64	3.51	3.14	3.22	3.43	3.31	3.26	6.77	3.03	3.49	5.43	0.64	0.0017	0.05	ı	ı	1.57	5.14	2.22	0.67
MnO	0.12	0.15	0.04	0.18	0.02	0.03	0.36	0.24	0.03	0.08	0.20	0.13	0.11	1.20	0.02	15.38	0.009*	2.22	0.05	0.01	2.6	13
CaO	0.42	0.98	0.34	0.65	0.13	0.14	1.47	1.16	ОШН	0.29	0.68	0.57	1.92	0.30	0.21	36.84	ı	I	0.62	0.06	0.92	9.5
$K_2O$	2.05	1.82	2.01	2.12	1.62	1.77	1.79	1.84	2.64	3.14	1.37	2.02	1.57	1.28	0.007 9	0.39		ı	1.66	4.80	1.22	0.42

IbI			-	H	Іоме	р обр	азца	ı	-	-	-											
Оксиды, Микроэлемен	п1	п2	п3	m2847	M2848	M2849	M2850	M2851	M2852	M2853	M2854	C <sub>0</sub>	к	Кк	Сп	Р	пдк	С <sub>0</sub> /ПДК, С <sub>1</sub> /ПДК	C <sub>1</sub> , n=10	C <sub>2</sub> , n=15	R <sub>1</sub>	R <sub>2</sub>
$TiO_2$	0.58	0.54	0.73	0.80	0.55	0.62	0.75	0.66	0.77	1.06	0.73	0.71	0.77	0.92	0	0	ı	I	0.38	0.75	1.87	0.95
${f S}_{ m obm}$	559	1389	722	651	ОШН	ОШН	836	1192	ОШН	231	949	594	850	0.70	187	31.48	160	3.71	300	140	1.98	4.24
Λ	57	34	63	84	39	45	67	60	78	156	46	66	100	0.66	0	0	150	0.44	43	128	1.53	0.52
Co	ОШН	ОШН	ОШН	59	4	12	11	7	60	47	7	19	8	2.35	0.0087	0.05	5*	0.002	13	14	1.46	1.36

IbI			-	H	Іоме	р обр	разца	ı	-													
Оксиды, Микроэлемен <sup>т</sup>	п1	п2	п3	m2847	m2848	M2849	M2850	M2851	M2852	M2853	M2854	C <sub>0</sub>	к	Кк	Сп	Р	пдк	С <sub>0</sub> /ПДК, С <sub>п</sub> /ПДК	C <sub>1</sub> , n=10	C <sub>2</sub> , n=15	R <sub>1</sub>	R <sub>2</sub>
Cr	61	59	81	81	54	63	78	59	75	82	66	69	200 (70)	0.35 (0.99)	0.31	0.45	6*	0.05	55	119	1.25	0.58
Zr	268	224	282	301	474	481	381	303	446	561	406	375	300	1.25	0	0	ı	I	202	227	1.86	1.65
Sr	48	43	51	53	15	17	76	60	28	32	52	43	300	0.14	12	27.91	1	I	15	15	2.87	2.87
Zn	58	53	55	66	57	43	71	62	47	52	60	57	50	1.13	1.54	2.70	23*	0.07	33	44	1.73	1.30

IbI			-	H	Іоме	р обр	разца	ı		-												
Оксиды, Микроэлемен	ш1	п2	п3	m2847	M2848	M2849	M2850	m2851	M2852	M2853	M2854	C <sub>0</sub>	К	Кк	Сп	Р	пдк	С <sub>0</sub> /ПДК, С <sub>п</sub> /ПДК	C <sub>1</sub> , n=10	C <sub>2</sub> , n=15	R <sub>1</sub>	R <sub>2</sub>
Cu	29	20	26	30	17	23	27	30	19	26	24	25	20	1.23	0.19	0.76	3*	0.06	30	42	0.83	0.60
Ni	46	44	43	37	38	37	56	39	35	56	46	44	40	1.09	0.75	1.70	4*	0.19	31	61	1.42	0.72
Ba	325	343	436	433	238	215	513	342	321	522	346	367	500	0.73	19.86	5.41	1	I	255	918	1.44	0.40
Pb	24	21	19	20	17	21	23	19	11	22	6	19	10	1.9	1.68	8.84	ę*	0.28	19	6	1	2.11

IbI				E	Іоме	р обр	разца	ı														
Оксиды, Микроэлемен <sup>-</sup>	п1	п2	п3	m2847	M2848	M2849	M2850	M2851	M2852	M2853	M2854	C <sub>0</sub>	к	Кк	Сп	Р	пдк	С <sub>0</sub> /ПДК, С <sub>1</sub> /ПДК	C <sub>1</sub> , n=10	C <sub>2</sub> , n=15	R <sub>1</sub>	<b>R</b> <sub>2</sub>
Sb	0.69	0.96	0.89	0.25	0.11	0.11	1.95	1.65	0.51	0.76	0.92	0.80	1	0.80	0.37	46.25	4.5	0.18	ОМН	ОМН		-
As	296	241	161	48	503	340	281	195	231	1104	113	319	5	63.87	0	0	5	159.5	464	52	0.69	6.13
	11.34	23.06	17.27	12.29	2.54	2.96	21.87	17.08	3.63	5.74	12.68	11.86	ı	ı	I	I	I	I	2.51	4.38	ı	
Сумма	100.04	100.22	100.03	99.94	99.94	99.89	99.86	100.14	99.95	99.94	100.09	100.03	·			ı	ı		98.98	100.90	1	

**Примечание.** С<sub>0</sub> – среднее содержание элемента по почвам, С<sub>1</sub> – песчаникам, С<sub>2</sub> – сланцам. К – кларк для почв континентов (Виноградов, 1957). Кк – кларк концентрации (отношение содержания химического элемента (С<sub>0</sub>) к его кларку (К)). С<sub>п</sub> – среднее содержание подвижных форм элемента в почвах. Р – степень подвижности (отношение количества подвижных форм элемента (С<sub>п</sub>) к валовому содержанию (С<sub>0</sub>), выраженная в %). ПДК – предельно-допустимая концентрация элемента согласно ГН 2.1.7.2041–06 (\*– ПДК для подвижных форм элемента, остальные – для валового содержания). С<sub>0</sub>/ПДК – кратность превышения ПДК для валового содержания элемента, С<sub>п</sub>/ПДК – подвижных форм. R – коэффициент радиальной дифференциации по песчаникам (R<sub>1</sub>) и сланцам (R<sub>2</sub>). нпо – ниже предела обнаружения. Прочерк – нет данных. ППП – потери после прокаливания. n – количество измерений.

**Note.**  $C_0$  – the average content of the element in soils,  $C_1$  – sandstones,  $C_2$  – shales. K – clarks for soils of continents (Vinogradov, 1957).  $K_k$  – the clark of concentration (the ratio of the content of a chemical element ( $C_0$ ) to its clark (K)).  $C_m$  – the average content of mobile forms of the element in soils. P – degree of mobility (the ratio of the number of mobile forms of the element ( $S_m$ ) to the gross content ( $C_0$ ), expressed in %). MAC – the maximum allowable concentration of the element according to GN 2.1.7.2041-06 (\*– MAC for mobile forms of the element, the other – for gross content).  $C_0$ /MAC – the multiplicity of exceeding MAC for the gross content of the element,  $S_m$ /MAC – mobile forms. R – the coefficient of radial differentiation for sandstones ( $R_1$ ) and shales ( $R_2$ ). bdl – below the detection limit. Dash – no data available. LAC – the loss after calcination, n – the number of measurements.

По результатам эксперимента по выщелачиванию элементов из почв ацетатно-аммонийным буферным раствором степень подвижности их уменьшается в ряду: Sb (46.25) – Ca (36.84) – S (31.48) – Sr (27.91) – Mn (15.38) – Pb (8.84) – Ba (5.41) – Mg (2.88) – Zn (2.70) – Ni (1.70) – P (1.55) – Cu (0.76) – Cr (0.45) – Si (0.42) – K (0.39) – Na (0.20) – Al (0.07) – Fe (0.05) – Co (0.05); Ti, V, Zr, As – неподвижны.

Подвижные формы Mn в 2.22 раза, а валовые содержания S в 3.71 раза и As в 159.5 раза превышают ПДК для подвижных форм элемента в почвах или для его валового содержания в них соответственно. По остальным элементам превышения не наблюдается.

В почвенных вытяжках концентрации Са и Si являются превалирующими: Са за счет хорошей подвижности (36.8 отн. %) a Si - высокого содержания в самой почве, несмотря на низкую подвижность (0.42 отн. %). Эти и другие петрогенные элементы определяют кислотно-щелочную среду почвенных растворов. Как известно, моно- и поликремниевые кислоты и кремнийорганические соединения обладают высокой химической активностью и создают кислую среду в почвах (Матыченков и др., 2016). рН почвенной вытяжки на месторождении составляет от сильно- (3.13 ед.) до слабокислой (5.84 ед.) (табл. 4). Именно рН и окислительно-восстановительный потенциал среды обусловливают образование в почвах и подпочвах определенных ассоциаций минералов. При этом считается (Shaaban, 2024), что кислая среда является неблагоприятным условием для плодородия почв, так как теряется ее структурность и из нее легко вымываются элементы. При таких условиях Са легко выщелачивается. Такое же поведение следует ожидать для элементов с высокой подвижностью – Sb, Sr, Mn и S.

Концентрации таких TM как Fe, Mn, Sr, Ba и Cr в почвенных ацетатно-аммонийных вытяжках увеличиваются с ростом целочности солевой вытяжки, а Zn, Cu, Pb и Sb – кислотности (рис. 4). Для остальных TM не наблюдается связи с pH. Для предотвращения подвижности TM до экологически устойчивого уровня эффективная программа мелиорации должна включать комплекс методов по подбору оптимальных соотношений химических веществ, добавляемых в почву.

					Hon	лер об	бразца	a			
Пока- затель	ш	п2	п3	m2847	m2848	M2849	M2850	M2851	M2852	M2853	m2854
рН	4.93	4.75	3.13	5.13	4.90	4.58	5.8	5.84	4.1	4.35	5.64
Eh	236	251	468	363	356	379	350	342	392	410	380

Таблица 4. pH и OBП (Eh) почвенной солевой вытяжки Table 4. pH and ORP (Eh) of soil salt extract



**Рис. 4.** Корреляция концентрации тяжелых металлов в почвенных ацетатно-аммонийных вытяжках с pH солевой вытяжки. **Fig. 4.** Correlation of the concentration of heavy metals in soil acetate-ammonium extracts with the pH of the salt extract.

# ЗАКЛЮЧЕНИЕ

Состав почв. Минералообразование в почвах. В почвах золоторудного месторождения Улюк-Бар наблюдаются выраженные породные признаки. Почвенные частицы имеют пластинчатые формы, часто образуют сферические микроагрегаты, что говорит о достаточно продолжительном почвообразовательном процессе. Пластинчатая форма частиц приводит к уплотнению почвенной массы и, как следствие, к ее переувлажнению, что создает предпосылки для глеевого процесса. Под микроскопом наблюдаются как гумусовые вещества в виде аморфной массы, склеенной с минеральными компонентами почвы, так и слабо разложившиеся органические остатки. Содержание гумусового вещества в среднем составляет 5.11 мас. %, которое определяет почвы как среднегумусные.

Минеральные компоненты почв представлены кварцем, иллитом, каолинитом, гетитом и железо-марганцевыми конкрециями. Присутствие железо-марганцевых конкреций в почвах говорит о контрастных окислительно-востановительных условиях. В этих новообразованиях присутствуют примеси Ва при невысокой его подвижности.

Минералами-концентраторами As, представляющего самую большую потенциальную опасность на месторождении Улюк-Бар и превышающего по содержанию ПДК в 159.5 раза, чаще всего является гетит и редко каолинит. Гетит достаточно химически устойчивый минерал благодаря присутствию примесей Al и Mn. В результате As в почвах является неподвижным. Тем не менее, в поверхностных водах Авзянского золоторудного района, по ранее проведенным исследованиям (Казбулатова и др., 2022), As обнаружен в количествах от 5 до 19 мкг/л при ПДК 10 мкг/л, что сопоставимо со значениями арсенатного модуля (2–19 ммоль/моль) в почвах месторождения Улюк-Бар.

Поведение *TM* в почвах. Химический состав почв близок к составу почвообразующих песчаников. В целом в процессе почвообразования по большинству элементов идет накопление, либо незначительный вынос. Содержания As (Кк = 63.87), Co (2.35), Pb (1.9), K (1.28), Zr (1.25), Cu (1.23), Mn (1.20), Zn (1.13), Ni (1.08)

превышают кларк для почв континентов. Высокая подвижность наблюдается для Sb (46.25), Ca (36.84), S (31.48), Sr (27.91) и Mn (15.38). При этом подвижные формы Mn в 2.22 раза, и валовые содержания S в 3.71 раза превышают ПДК для подвижных форм элемента в почвах или для его валового содержания в них соответственно.

Несмотря на сравнительно высокие содержания Sb в поверхностных водах этого района (5–38 мкг/л, при ПДК 5 мкг/л), в почвах месторождения Улюк-Бар сурьма содержится в околокларковых концентрациях (0.11–1.95 г/т при кларке для почв 1 г/т). Это указывает на более высокую подвижность Sb, по сравнению с As, что подтверждается результатами эксперимента по выщелачиванию элементов из почв ацетатно-аммонийным буферным раствором. Высокая положительная корреляция с ППП и органическим углеродом позволяет предположить сродство Sb с гумусовыми веществами.

Не наблюдается явно выраженного негативного влияния техногенного процесса на накопление тяжелых металлов в почвах, что связано с использованием лишь мокрого гравитационного обогащения золота при разработках месторождения Улюк-Бар.

Почвы имеют кислую и слабокислую реакцию. Концентрации таких ТМ как Fe, Mn, Sr, Ba и Cr в почвенных ацетатноаммонийных вытяжках увеличиваются с ростом щелочности солевой вытяжки, a Zn, Cu, Pb и Sb – кислотности. Для предотвращения подвижности тяжелых металлов до экологически устойчивого уровня эффективная программа мелиорации должна включать комплекс методов по подбору оптимальных соотношений химических веществ, добавляемых в почву.

В целом невысокие уровни накопления и/или выноса тяжелых металлов в почвах исследуемой территории связаны с высокой устойчивостью почвообразующих пород из коры выветривания месторождения Улюк-Бар. И лишь гумификация почвы приводит к изменению ее химического состава.

# СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. Астахова Н.В. Барий в железомарганцевых образованиях Японского моря: особенности выделения и взаимоотношение с основными рудными

фазами // Вестник Института геологии Коми НЦ УрО РАН. 2019. № 3(291). С. 31–40.

2. Виноградов А.П. Геохимия редких и рассеянных химических элементов в почвах. М.: Изд-во Акад. наук СССР, 1957. 238 с.

3. *Водяницкий Ю.Н.* Оксиды марганца в почвах. М.: Почв. ин-т им. В.В. Докучаева, 2005. 95 с.

4. *Водяницкий Ю.Н.* Тяжелые металлы и металлоиды в почвах. М.: ГНУ Почвенный институт им. В.В. Докучаева РАСХН, 2008. 85 с.

5. Водяницкий Ю.Н. Соединения железа и их роль в охране почв. М.: ГНУ Почвенный институт им. В.В. Докучаева Россельхозакадемии, 2010. 155 с.

6. Гаврилова И.П., Касимов Н.С. Практикум по геохимии ландшафта. М.: Издательство МГУ, 1989. 72 с.

7. *Иовчева А.Д., Семенков И.Н.* Оценка барьерной функции чернозема и серой почвы в рамках экспериментального загрязнения ионами меди // Бюллетень Почвенного института имени В.В. Докучаева. 2023. Вып. 116. С. 76–108. DOI: https://doi.org/10.19047/0136-1694-2023-116-76-108.

8. *Казбулатова Г.М., Мичурин С.В.* Оценка экологической опасности золоторудного месторождения Улюк-Бар (Южный Урал) // Известия Томского политехнического университета. Инжиниринг георесурсов. 2024. Т. 335 (5). С. 142–157.

9. Казбулатова Г.М., Мичурин С.В., Карамова А.М. Геоэкологическая оценка состояния поверхностных вод Авзянского золоторудного района Республики Башкортостан // Известия Томского политехнического университета. Инжиниринг георесурсов. 2022. Т. 333 (8). С. 139–152.

10. Козлова А.А., Халбаев В.Л., Айсуева Т.С., Егодуров А.Е., Нечаева В.В., Мокрушина А.С., Чиркова Е.Г., Винокурова А.В. Содержание различных форм железа в почвах Южного Предбайкалья // Международный журнал прикладных и фундаментальных исследований. 2014. № 5 (2). С. 56–61.

11. Костенков Н.М., Пуртова Л.Н. Общие закономерности формирования почв на отвальных породах и их гумусовое состояние // Вестник КрасГАУ. 2009. № 6. С. 17–22.

12. Костенков Н.М., Пуртова Л.Н. Посттехногенное почвообразование на отвальных породах как фактор восстановления природных ландшафтов // Известия Самарского научного центра РАН. 2010. № 1 (4). С. 1032–1038.

13. Лепокурова О.Е., Иванова И.С., Трифонов Н.С., Колубаева Ю.В., Соколов Д.А. Растворенные формы миграций гумусовых кислот в поверхностных водных объектах Ямало-Ненецкого автономного округа // Известия Томского политехнического университета. Инжиниринг георесурсов. 2022. Т. 333 (5). С. 56–69.

14. Матыченков И.В., Хомяков Д.М., Пахненко Е.П., Бочарникова Е.А., Матыченков В.В. Подвижные кремниевые соединения в системе почварастение и методы их определения // Вестник Московского университета. Серия 17. Почвоведение. 2016. № 3. С. 37–45.

15. Овсянникова С.В. Анализ содержания подвижных форм марганца в почвах (на примере Кемеровской области) // Глобальная энергия. 2011. № 1 (117). С. 184–189.

16. Осовецкий Б.М., Молоштанова Н.Е. Описание осадочных пород. Пермь: Перм. ун-т., 2006. 116 с.

17. Савич В.И., Белопухов С.Л., Котенко М.Е., Гукалов В.В., Ильичева П.И., Федорова Т.А. Агроэкологическая оценка минералогического состава почв // Вестник РУДН. Серия: Агрономия и животноводство. 2016. № 3. С. 30–39.

18. Соколов Д.А., Кулижский С.П., Лойко С.В., Доможакова Е.А. Использование сканирующей электронной микроскопии для диагностики процессов почвообразования на поверхности отвалов каменноугольных разрезов Сибири // Вестн. Том. гос. ун-та. Биология. 2014. № 3 (27). С. 36–52.

19. Федоров И.А., Таскина Л.В. Гумусовые кислоты и их миграционные формы в водах озер Восточного Забайкалья // Химия в интересах устойчивого развития. 2020. Т. 28 (5). С. 515–526.

20. Холодов В.А., Рогова О.Б., Лебедева М.П., Варламов Е.Б., Волков Д.С., Зиганшина А.Р., Ярославцева Н.В. Органическое вещество и минеральная матрица почв: современные подходы, определения терминов и методы изучения (обзор) // Бюллетень Почвенного института имени В.В. Докучаева. 2023. Вып. 117. С. 52–100. DOI: <u>https://doi.org/10.19047/0136-1694-2023-117-52-100</u>.

21. Шишов Л.Л., Тонконогов В.Д., Лебедева И.И., Герасимова М.И. Классификация и диагностика почв России. Смоленск: Ойкумена, 2004. 341 с.

22. Cabral Pinto M.M.S., Silva E.F., Silva M.M., Melo-Gonçalves P., Candeias C. Environmental risk assessment based on high-resolution spatial maps of potentially toxic elements sampled on stream sediments of Santiago, Cape Verde // Geosciences. 2014. Vol. 4 (4). P. 297–315. DOI: https://doi.org/10.3390/geosciences4040297.

23. *Cox S., Rollinson G., McKinley J.* Mineralogical characterisation to improve understanding of oral bioaccessibility of Cr and Ni in basaltic soils in Northern Ireland // Journal of Geochemical Exploration. 2017. Vol. 183. P. 166–177. DOI: <u>https://doi.org/10.1016/j.gexplo.2017.02.006</u>.

24. Dixon J.B., Golden D.C., Uzochukwu G.A., Chen C.C. Soil manganese oxides // Soil colloids and their associations in aggregates. Texas: Department

of Soil and Crop Sciences. 1990. Vol. 214. P. 141–163. DOI: https://doi.org/10.1007/978-1-4899-2611-1\_7.

25. Fernandez-Landero S., Fernandez-Caliani J.C., Giráldez M.I., Morales E., Barba-Brioso C., Gonzalez I. Soil contaminated with hazardous waste materials at Rio Tinto Mine (Spain) is a persistent secondary source of acid and heavy metals to the environment // Minerals. 2023. Vol. 13. P. 456–477. DOI: https://doi.org/10.3390/min13040456.

26. *IUSS Working Group WRB*. International soil classification system for naming soils and creating legends for soil maps. 2022. 236 p.

27. Jinling X., Luuk K.K., Mingxia W., Juan X., Jingtao H., Yan L., Wenfeng T. Phosphate speciation on Al-substituted goethite: ATR-FTIR/2D-COS and CD-MUSIC modeling // Environ. Sci. Nano. 2019. Vol. 6. P. 3625–3637.

28. *Karimian N., Burton E., Johnston S.* Antimony speciation and mobility during Fe(II)-induced transformation of humic acid-antimony(V)-iron(III) coprecipitates // Environmental pollution. 2019. Vol. 254. P. 113112–113122. DOI: <u>https://doi.org/10.1016/j.envpol.2019.113112</u>.

29. *Li Yu., Zhang H., Chen X., Tu Ch., Luo Yo., Christie P.* Distribution of heavy metals in soils of the Yellow River Delta: Concentrations in different soil horizons and source identification // Journal of soils and sediments. 2014. Vol. 14. P. 1158–1168. DOI: https://doi.org/10.1007/s11368-014-0861-0.

30. Makarov D.V., Svetlov A.V., Goryachev A.A., Krasavtseva E.A., Denisova Yu.L., Masloboev V.A. Geochemical barriers for wastewater purification and recovery of nonferrous metals. Apatity: FRC KSC RAS, 2019. 53 p.

31. *Manceau A., Marcus M.A., Tamura N.* Quantitative speciation of heavy metals in soils and sediments by synchrotron X-ray techniques / Applications of synchrotron radiation in low-temperature geochemistry and environmental science // Reviews in mineralogy and geochemistry. 2002. Vol. 49. P. 341–428.

32. Morin G., Juillot F., Casiot C., Bruneel O., Persone J.-C., Elbaz-Poulichet F., Leblanc M., Ildefonse P., Calas G. Bacterial formation of tooeleite and mixed arsenic (III) or arsenic (V)-iron (III) gels in the Carnoules acid mine drainage, France. A XANES, XRD, and SEM study // Environ. Sci. Technol. 2003. Vol. 37. P. 1705–1712.

33. Norrish K., Taylor R. The isomorphous replacement of iron by aluminum in soil goethites // J. Soil Sci. 1961. Vol. 12 (2). P. 294–306.

34. *Paktunc D., Foster A., Laflamme G.* Speciation and characterization of arsenic in Ketza river mine tailings using X-ray absorption spectroscopy // Environmental science and technology. 2003. Vol. 37 (10). P. 2067–2074.

35. *Pedersen H.D., Postma D., Jakobsen R.* Release of arsenic associated with the reduction and transformation of iron oxides // Geochim. Cosmochim. Acta. 2006. Vol. 70. P. 4116–4129.

36. *Tume P., Cornejo O., Rubio C., Sepulveda B., Roca N., Bech J.* Analysis and evaluation of concentrations of potentially toxic elements in landfills in the Araucania Region, Chile // Minerals. 2023. Vol. 13 (8). P. 1033–1059. DOI: https://doi.org/10.3390/min13081033.

37. *Elyahyaoui A., Razzouki B., El Hajjaji S., Bouhlassa S.* Arsenic coagulation/flocculation with iron (III) hydroxide: Adsorption mechanisms and stability constants of surface complexes // International journal of development research. 2016. Vol. 6 (11). P. 10013–10018.

38. *Rietra R.P.J.J.*, *Hiemstra T.*, *van Riemsdijk W.H.* Interaction between calcium and phosphate adsorption on goethite // Environ. Sci. Technol. 2001. Vol. 35 (16). P. 3369–3374.

39. *Schulze D., Kruger A., Segebade Ch.* Stability and mobility of metal-humic complexes isolated from different soils // Journal of radioanalytical and nuclear chemistry. 2000. Vol. 244. P. 51–53. DOI: https://doi.org/10.1023/A:1006758503784.

40. *Shaaban M.* Acidic soils // Planet Earth: scientific proposals to solve urgent issues. 2024. P. 293–306. DOI: <u>https://doi.org/10.1007/978-3-031-53208-5\_13</u>.

41. *Shuqi Y., Xiaorui Ch., Xu C., Bing Y., Wei H.* Influencing factors and environmental effects of interactions between goethite and organic matter: A critical review // Frontiers in environmental science. 2022. Vol. 10. 17 p. DOI: https://doi.org/10.3389/fenvs.2022.1023277.

42. *Slawomir W., Makuchowska-Fryc J., Klos A., Ziembik Z., Ochedzan-Siodlak W.* Role of calcium carbonate in the process of heavy metal biosorption from solutions: synergy of metal removal mechanisms // Scientific reports. 2022. Vol. 12 (1). P. 17668–17682. DOI: https://doi.org/10.1038/s41598-022-22603-4.

43. *Wang S., Mulligan C.N.* Effect of natural organic matter on arsenic release from soils and sediments into groundwater // Environ. Geochem. Health. 2006. Vol. 28. P. 197–214. DOI: <u>https://doi.org/10.1007/s10653-005-9032-y</u>.

44. Zhang L., McKinley J., Cooper M., Peng M., Wang Q., Song Y., Cheng H. A regional soil and river sediment geochemical study in Baoshan area, Yunnan province, southwest China // Journal of geochemical exploration. 2020. Vol. 217. P. 106557. DOI:

https://doi.org/10.1016/j.gexplo.2020.106557.

45. *Zhang L., Zhang Q., Zheng Y., Zheng M.* Interaction of manganese oxides with multiple valences heavy metals in environmental remediation // Huanjing Kexue Xuebao. Acta Scientiae Circumstantiae. 2013. Vol. 33. P. 1519–1526.

# REFERENCES

1. Astakhova N.V., Barii v zhelezomargantsevykh obrazovaniyakh Yaponskogo morya: osobennosti vydeleniya i vzaimootnoshenie s osnovnymi rudnymi fazami (Barium in ferromanganese crusts from the Sea of Japan: peculiarities of allocation and interrelation with main ore phases), *Vestnik Instituta geologii Komi NTs UrO RAN*, 2019, No. 3 (291), pp. 31–40.

2. Vinogradov A.P., *Geokhimiya redkikh i rasseyannykh khimicheskikh elementov v pochvakh* (The geochemistry of tare and dispersed chemical elements in soils), Moscow: Izd-vo Akad. nauk SSSR, 1957. 238 p.

3. Vodyanitskii Yu.N., *Oksidy margantsa v pochvakh* (soils manganese oxides), Moscow: Pochv. in-t im. V.V. Dokuchaeva, 2005, 95 p.

4. Vodyanitskii Yu.N., *Tyazhelye metally i metalloidy v pochvakh* (Heavy metals and metalloids on soils), Moscow: GNU Pochvennyi institut im. V.V. Dokuchaeva RASKhN, 2008, 85 p.

5. Vodyanitskii Yu.N., *Soedineniya zheleza i ikh rol' v okhrane pochv* (Iron compounds and their role in soils protection), Moscow: GNU Pochvennyi institut im. V.V. Dokuchaeva Rossel'khozakademii, 2010, 155 p.

6. Gavrilova I.P., Kasimov N.S., *Praktikum po geokhimii landshafta* (Practicum on landscape geochemistry), Moscow: Izdatel'stvo MGU, 1989, 72 p.

7. Iovcheva A.D., Semenkov I.N., Assessment of the barrier function of Chernozem and Luvisol under their experimental contamination by copper ions, *Dokuchaev Soil Bulletin*, 2023, Vol. 116, pp. 76–108, DOI: https://doi.org/10.19047/0136-1694-2023-116-76-108.

8. Kazbulatova G.M., Michurin S.V., Otsenka ekologicheskoi opasnosti zolotorudnogo mestorozhdeniya Ulyuk-Bar (Yuzhnyi Ural) (Environmental hazard assessment of the Uluk-Bar gold deposit (Southern Urals)), *Izvestiya Tomskogo politekhnicheskogo universiteta. Inzhiniring georesursov*, 2024, Vol. 335 (5), pp. 142–157.

9. Kazbulatova G.M., Michurin S.V., Karamova A.M., Geoekologicheskaya otsenka sostoyaniya poverkhnostnykh vod Avzyanskogo zolotorudnogo raiona Respubliki Bashkortostan (Geoecological assessment of the condition of surface waters of Avzyan gold region in the Republic of Bashkortostan), *Izvestiya Tomskogo politekhnicheskogo universiteta. Inzhiniring georesursov*, 2022, Vol. 333 (8), pp. 139–152.

10. Kozlova A.A., Khalbaev V.L., Aisueva T.S., Egodurov A.E., Nechaeva V.V., Mokrushina A.S., Chirkova E.G., Vinokurova A.V., Soderzhanie razlichnykh form zheleza v pochvakh Yuzhnogo Predbaikal'ya (Contents of different forms of iron in the soils of Southern Predbaikal'ye), *Mezhdunarodnyi zhurnal prikladnykh i fundamental'nykh issledovanii*, 2014,

#### No. 5 (2), pp. 56–61.

11. Kostenkov N.M., Purtova L.N., Obshchie zakonomernosti formirovaniya pochv na otval'nykh porodakh i ikh gumusovoe sostoyanie (General laws of soils formation on the dump rock and its humus state), *Vestnik KrasGAU*, 2009, No. 6, pp. 17–22.

12. Kostenkov N.M., Purtova L.N., Posttekhnogennoe pochvoobrazovanie na otval'nykh porodakh kak faktor vosstanovleniya prirodnykh landshaftov (Posttechnogenic soil formation on dump grounds as the factor of natural landscapes restoration), *Izvestiya Samarskogo nauchnogo tsentra RAN*, 2010, No. 1 (4), pp. 1032–1038.

13. Lepokurova O.E., Ivanova I.S., Trifonov N.S., Kolubaeva Yu.V., Sokolov D.A., Rastvorennye formy migratsii gumusovykh kislot v poverkhnostnykh vodnykh ob"ektakh Yamalo-Nenetskogo avtonomnogo okruga (Dissolved forms of migration of humic substances in surface water bodies of the Yamal-Nenets autonomous district), *Izvestiya Tomskogo politekhnicheskogo universiteta. Inzhiniring georesursov*, 2022, Vol. 333 (5), pp. 56–69.

14. Matychenkov I.V., Khomyakov D.M., Pakhnenko E.P., Bocharnikova E.A., Matychenkov V.V., Mobile Si-rich compounds in the soil-plant system and methods for their determination, *Moscow Univ. Soil Sci. Bull. Ser.* 71, 2016, No. 3, pp. 120–128, DOI: <u>https://doi.org/10.3103/S0147687416030054</u>.

15. Ovsyannikova S.V., Analiz soderzhaniya podvizhnykh form margantsa v pochvakh (na primere Kemerovskoi oblasti) (Analysis of the content of mobile forms of manganese in soils (on the example of the Kemerovo region)), *Global'naya energiya*, 2011, No. 1 (117), pp. 184–189.

16. Osovetskii B.M., Moloshtanova N.E., *Opisanie osadochnykh porod* (Description of sedimentary rocks), Perm': Perm. un-t., 2006, 116 p.

17. Savich V.I., Belopukhov S.L., Kotenko M.E., Gukalov V.V., Il'icheva P.I., Fedorova T.A., Agroekologicheskaya otsenka mineralogicheskogo sostava pochv (Agroecological estimation of the mineralogical composition of the soil), *Vestnik RUDN. Seriya: Agronomiya i zhivotnovodstvo*, 2016, No. 3, pp. 30–39.

18. Sokolov D.A., Kulizhskii S.P., Loiko S.V., Domozhakova E.A., Ispol'zovanie skaniruyushchei elektronnoi mikroskopii dlya diagnostiki protsessov pochvoobrazovaniya na poverkhnosti otvalov kamennougol'nykh razrezov Sibiri (Using electronic scanning microscopy for diagnostics of soilforming processes on the surface of coal-mine dumps in Siberia), *Vestn. Tom. gos. un-ta. Biologiya*, 2014, No. 3 (27), pp. 36–52.

19. Fedorov I.A., Taskina L.V., Gumusovye kisloty i ikh migratsionnye formy v vodakh ozer Vostochnogo Zabaikal'ya (Humic acids and their migration forms in the waters of the lakes of Eastern Transbaikalia), *Khimiya v* 

interesakh ustoichivogo razvitiya, 2020, Vol. 28 (5), pp. 515–526.

20. Kholodov V.A., Rogova O.B., Lebedeva M.P., Varlamov E.B., Volkov D.S., Ziganshina A.R., Yaroslavtseva N.V., Organic matter and mineral matrix of soils: modern approaches, definitions of terms and methods of study (review), *Dokuchaev Soil Bulletin*, 2023, Vol. 117, pp. 52–100, DOI: https://doi.org/10.19047/0136-1694-2023-117-52-100.

21. Shishov L.L., Tonkonogov V.D., Lebedeva I.I., Gerasimova M.I., *Klassifikatsiya i diagnostika pochv Rossii* (Classification and diagnostics of soils of Russia), Smolensk: Oykumena, 2004, 341 p.

22. Cabral Pinto M.M.S., Silva E.F., Silva M.M., Melo- Gonçalves P., Candeias C., Environmental risk assessment based on high-resolution spatial maps of potentially toxic elements sampled on stream sediments of Santiago, Cape Verde, *Geosciences*, 2014, Vol. 4 (4), pp. 297–315, DOI: https://doi.org/10.3390/geosciences4040297.

23. Cox S., Rollinson G., McKinley J., Mineralogical characterisation to improve understanding of oral bioaccessibility of Cr and Ni in basaltic soils in Northern Ireland, *Journal of Geochemical Exploration*, 2017, Vol. 183, pp. 166–177, DOI: <u>https://doi.org/10.1016/j.gexplo.2017.02.006</u>.

24. Dixon J.B., Golden D.C., Uzochukwu G.A., Chen C.C., *Soil manganese oxides*, In: Soil colloids and their associations in aggregates, Texas: Department of soil and crop sciences, 1990. Vol. 214, pp. 141–163, DOI: https://doi.org/10.1007/978-1-4899-2611-1\_7.

25. Fernandez-Landero S., Fernandez-Caliani J.C., Giráldez M.I., Morales E., Barba-Brioso C., Gonzalez I., Soil contaminated with hazardous waste materials at Rio Tinto Mine (Spain) is a persistent secondary source of acid and heavy metals to the environment, *Minerals*, 2023, Vol. 13, pp. 456–477, DOI: <u>https://doi.org/10.3390/min13040456</u>.

26. *IUSS Working Group WRB*, International soil classification system for naming soils and creating legends for soil maps, 2022, 236 p.

27. Jinling X., Luuk K.K., Mingxia W., Juan X., Jingtao H., Yan L., Wenfeng T., Phosphate speciation on Al-substituted goethite: ATR-FTIR/2D-COS and CD-MUSIC modeling, *Environ. Sci. Nano*, 2019, Vol. 6, pp. 3625–3637.

28. Karimian N., Burton E., Johnston S., Antimony speciation and mobility during Fe(II)-induced transformation of humic acid-antimony(V)-iron(III) coprecipitates, *Environmental pollution*, 2019, Vol. 254, pp. 113112–113122, DOI: <u>https://doi.org/10.1016/j.envpol.2019.113112</u>.

29. Li Yu., Zhang H., Chen X., Tu Ch., Luo Yo., Christie P., Distribution of heavy metals in soils of the Yellow River Delta: Concentrations in different soil horizons and source identification, *Journal of soils and sediments*, 2014, Vol. 14, pp. 1158–1168, DOI: <u>https://doi.org/10.1007/s11368-014-0861-0</u>.

30. Makarov D.V., Svetlov A.V., Goryachev A.A., Krasavtseva E.A., Denisova Yu.L., Masloboev V.A., *Geochemical barriers for wastewater purification and recovery of nonferrous metals*, Apatity: FRC KSC RAS, 2019, 53 p.

31. Manceau A., Marcus M.A., Tamura N., Quantitative speciation of heavy metals in soils and sediments by synchrotron X-ray techniques. Applications of synchrotron radiation in low-temperature geochemistry and environmental science, *Reviews in mineralogy and geochemistry*, 2002, Vol. 49, pp. 341–428.

32. Morin G., Juillot F., Casiot C., Bruneel O., Persone J.-C., Elbaz-Poulichet F., Leblanc M., Ildefonse P., Calas G., Bacterial formation of tooeleite and mixed arsenic (III) or arsenic (V)-iron (III) gels in the Carnoules acid mine drainage, France. A XANES, XRD, and SEM study, *Environ. Sci. Technol*, 2003, Vol. 37, pp. 1705–1712.

33. Norrish K., Taylor R., The isomorphous replacement of iron by aluminum in soil goethites, *J. Soil Sci*, 1961, Vol. 12 (2), pp. 294–306.

34. Paktunc D., Foster A., Laflamme G., Speciation and characterization of arsenic in Ketza river mine tailings using X-ray absorption spectroscopy, *Environmental science and technology*, 2003, Vol. 37 (10), pp. 2067–2074.

35. Pedersen H.D., Postma D., Jakobsen R., Release of arsenic associated with the reduction and transformation of iron oxides, *Geochim. Cosmochim. Acta*, 2006, Vol. 70, pp. 4116–4129.

36. Tume P., Cornejo O., Rubio C., Sepulveda B., Roca N., Bech J., Analysis and evaluation of concentrations of potentially toxic elements in landfills in the Araucania Region, Chile, *Minerals*, 2023, Vol. 13 (8), pp. 1033–1059, DOI: <u>https://doi.org/10.3390/min13081033</u>.

37. Elyahyaoui A., Razzouki B., El Hajjaji S., Bouhlassa S., Arsenic coagulation/flocculation with iron (III) hydroxide: Adsorption mechanisms and stability constants of surface complexes, *International journal of development research*, 2016, Vol. 6 (11), pp. 10013–10018.

38. Rietra R.P.J.J., Hiemstra T., van Riemsdijk W.H., Interaction between calcium and phosphate adsorption on goethite, *Environ. Sci. Technol.*, 2001, Vol. 35 (16), pp. 3369–3374.

39. Schulze D., Kruger A., Segebade Ch., Stability and mobility of metalhumic complexes isolated from different soils, *Journal of radioanalytical and nuclear chemistry*, 2000, Vol. 244, pp. 51–53, DOI: https://doi.org/10.1023/A:1006758503784.

40. Shaaban M., Acidic soils, *Planet Earth: scientific proposals to solve urgent issues*, 2024, pp. 293–306, DOI: <u>https://doi.org/10.1007/978-3-031-53208-5\_13</u>.

41. Shuqi Y., Xiaorui Ch., Xu C., Bing Y., Wei H., Influencing factors and

environmental effects of interactions between goethite and organic matter: A critical review, *Frontiers in environmental science*, 2022, Vol. 10, 17 p., DOI: https://doi.org/10.3389/fenvs.2022.1023277.

42. Slawomir W., Makuchowska-Fryc J., Klos A., Ziembik Z., Ochedzan-Siodlak W., Role of calcium carbonate in the process of heavy metal biosorption from solutions: synergy of metal removal mechanisms, *Scientific reports*, 2022, Vol. 12 (1), pp. 17668–17682, DOI: https://doi.org/10.1038/s41598-022-22603-4.

43. Wang S., Mulligan C.N., Effect of natural organic matter on arsenic release from soils and sediments into groundwater, *Environ. Geochem. Health*, 2006, Vol. 28, pp. 197–214, DOI: <u>https://doi.org/10.1007/s10653-005-9032-y</u>. 44. Zhang L., McKinley J., Cooper M., Peng M., Wang Q., Song Y., Cheng H., A regional soil and river sediment geochemical study in Baoshan area, Yunnan province, southwest China, *Journal of geochemical exploration*, 2020, Vol. 217, pp. 106557, DOI:

https://doi.org/10.1016/j.gexplo.2020.106557.

45. Zhang L., Zhang Q., Zheng Y., Zheng M., Interaction of manganese oxides with multiple valences heavy metals in environmental remediation, *Huanjing Kexue Xuebao. Acta Scientiae Circumstantiae*, 2013, Vol. 33, pp. 1519–1526.