СОДЕРЖАНИЕ И ФОРМЫ НАХОЖДЕНИЯ РАДИОНУКЛИДОВ В ВОДЕ И ДОННЫХ ОТЛОЖЕНИЯХ МОРЯ ЛАПТЕВЫХ

© 2023 г. Т. А. Горяченкова^{*a*}, А. В. Травкина^{*a*}, *, <u>А. П. Борисов</u>^{*a*}, Г. Ю. Соловьева^{*a*}, И. Е. Казинская^{*a*}, **, А. Н. Лигаев^{*a*}, А. П. Новиков^{*a*}

^аИнститут геохимии и аналитической химии им. В.И. Вернадского РАН, ул. Косыгина, 19, Москва, 119991 Россия

**e-mail: a_travkina@mail.ru* Поступила в редакцию 07.11.2021 г. После доработки 16.09.2022 г. Принята к публикации 16.09.2022 г.

В представленной работе изучались особенности распределения ¹³⁷Cs и изотопов плутония в современных осадках различных частей моря Лаптевых, отобранных в ходе экспедиционных исследований на НИС "Академик Мстислав Келдыш" в 2017 и 2019 гг. Было установлено, что активность ¹³⁷Cs в воде и донных отложениях находятся в пределах глобального фона, характерного для морей Арктического региона. Во всех отобранных пробах удельное содержание изотопов ^{239,240}Pu находится ниже уровня минимально детектируемой активности. По результатам изотопного анализа избыточного ²¹⁰Pb скорость осадконакопления в двух колонках, отобранных в акватории моря Лаптевых, составляет 0.18 и 0.23 см/год. Изучение несколькими методами форм нахождения ²³⁹Pu, внесенного в образцы донных отложений в лабораторных условиях, показало, что основная доля ²³⁹Pu связана с труднорастворимыми органо-минеральными компонентами. В составе органических легкорастворимых кислот и гумусовых веществ, которые включают в себя фульво- и гуминовые кислоты донных отложений, найдено 30-39% ²³⁹Pu.

Ключевые слова: радионуклиды, донные отложения, формы нахождения, органические вещества **DOI**: 10.31857/S0016752523030068, **EDN**: MAYTUI

Искусственные радионуклиды, в частности, изотопы ¹³⁷Сs и ^{239, 240}Ри, вследствие проводившихся экспериментальных ядерных взрывов, работы предприятий ядерного топливного цикла, а также имевших место технологических нарушений и аварийных ситуаций на них, стали постоянными и необратимыми компонентами биосферы. Исследования радиоактивного загрязнения акватории Мирового океана были начаты с момента первых испытаний ядерного оружия. Среди морей российского Арктического региона наиболее изученным является Карское море, где в ходе экспедиционных работ были получены результаты по содержаниям ¹³⁷Cs, ⁹⁰Sr и ^{238–240}Pu в морской воде и донных отложениях (Горяченкова и др., 2000; Горяченкова и др., 2019; Travkina et al., 2017). Радиоэкологическое состояние моря Лаптевых в настоящее время недостаточно изучено, ранее не проводились исследования по оценке форм нахождения радионуклидов в донных отложениях.

Акватория моря Лаптевых, которое относится к типу материковых окраинных морей, характеризуется суровыми климатическими условиями. Его площадь составляет 662 тысячи км², средняя

глубина – 553 м. Среди всех окраинных арктических морей, море Лаптевых испытывает минимальное влияние теплых тихоокеанских и атлантических течений (Дружкова и др., 2013). Отрицательные температуры воздуха сохраняются в акватории моря Лаптевых 11 месяцев и достигают -28-34°С в северной его части. Море Лаптевых отличается обширным шельфом и обильным стоком речных вод, в первую очередь реки Лена (до 600 км³/год) и р. Хатанга (до 100 км³/год). Взвешенное вещество речного стока прослеживается на расстоянии до 500 км от устья рек. Пространственное распределение взвешенного вещества контролируется 3-мя процессами: разбавлением речных вод морскими; биоседиментацией из верхних горизонтов вод и взмучиванием придонного слоя донных осадков. Концентрация взвесей в поверхностных водах моря Лаптевых в широтах 73°-76° изменялась в пределах 0.2-1.6 мг/л. В зимний период в воде моря Лаптевых отмечалось минимальное значение биомассы (до 0.8 мкг Сорг/л). Осенью, в прибрежной зоне дельты р. Лена, биомасса микропланктона достигала 5.7 мкг Сорг/л (Ветров и др., 2008; Купцов и др., 1999). Соленость воды моря Лаптевых за счет поступающей речной воды

полноводных рек составляет 20–25‰, с глубиной соленость повышается, рН морской воды составляет 7.0–7.8.

Поступление радионуклидов в воды и донные отложения морей Арктического региона происходит из нескольких источников: водным путем со стоками рек, протекающих по загрязненным территориям и впадающим в моря Арктики, с морскими течениями, грунтовыми водами, находящимися в контакте с загрязненными почвами и воздушным переносом в составе аэрозолей. Было установлено, что основным источником минеральных и органических частиц аэрозолей, поступающих в акваторию морей Арктики являются металлургические предприятия Севера, лесные пожары, дальний перенос вешества из среднеширотных районов материка, при этом потоки аэрозольного вещества на поверхность морей Арктики с дальнейшей концентрацией их в донных осадках и биоте морей, составляют около 570 мг/м² в год (Астахов и др., 2018; Купцов и др., 1999).

Для прогнозирования миграционных процессов, основанных на степени подвижности радионуклидов в образцах природной среды, важно знать не только общее содержание радионуклидов, но и формы их нахождения в биосфере. От прочности связи радионуклидов с различными компонентами морской среды зависит направленность и интенсивность их миграции в системе морская вода-донные отложения и обратно. Формы нахождения радионуклидов в нативных условиях можно изучать при условии достаточного их содержания для эксперимента в образцах природной среды. Для изучения форм нахождения радионуклидов, если их активность мала, используют метод внесения радионуклидов в образцы в лабораторных условиях. Существует множество методов изучения форм нахождения радионуклидов и химических элементов в экосистемах, однако все они являются в разной степени условными, так как в лабораторных условиях трудно подобрать реагенты, извлекающие из почв или донных отложений конкретные группы соединений химических элементов. Несмотря на условность таких методов, они широко применяются в геохимии, почвоведении, радиохимии, и полученные при этом результаты позволяют судить о поведении, геохимической подвижности химических элементов и радионуклидов в природной среде (Санжарова и др., 2005; Алексахин, 1992; Павлоцкая и др., 2003; Горяченкова и др., 2005).

Целью настоящего исследование является: 1 – изучение особенностей распределения искусственных радионуклидов ¹³⁷Сs и ^{239, 240}Pu в воде и донных отложениях моря Лаптевых; 2 – оценка предполагаемых форм нахождения ²³⁹Pu, внесенного в образцы донных отложениях моря Лаптевых в лабораторных условиях.

ЭКСПЕРИМЕНТАЛЬНАЯ ЧАСТЬ

Объекты и методы исследования

На рис. 1 представлена карта станций отбора проб морской воды и донных отложений во время экспедиций на НИС "Академик Мстислав Келдыш" в 2017–2019 гг.

Пробы морской воды (120 л) для определения объемной активности ¹³⁷Cs отбирали с помощью погружного насоса типа "Малыш" в пластиковую бочку, снабженную патрубком у дна, к которому была присоединена сорбционная колонка. В качестве сорбента использовали ферроцианид кобальта, закрепленный на волокнистом целлюлозном носителе в количестве 10 г. Скорость фильтрации составляла 150–200 мл/мин.

Отбор донных отложений проводили с помощью бокскорера. Из блока осадков, поднятого бокскорером, вырезали колонки с помощью пластиковой трубы с заостренным краем, медленно вдавливая ее перпендикулярно слою осадка. Колонки разрезали последовательно на слои толщиной 1 см. В лаборатории пробы высушивали в сушильном шкафу при $T = 80^{\circ}$ С до постоянной массы, взвешивали, измельчали в ступке, просеивали через сито 1 мм.

Активность гамма-излучающих радионуклидов определяли с помощью гамма-спектрометра с полупроводниковым детектором из особо чистого германия 70 × 25 мм (Canberra Ind). Для обработки результатов использовали программное обеспечение Genie 2000 (Canberra Ind.). Для калибровки по эффективности использовали интеркалибровочный препарат МАРЕР 97 S4 (Департамент энергетики, США) и сертифицированный стандартный образец IAEA-315 (МАГАТЭ).

Для определения содержания $^{239, 240}$ Pu в воде пробу объемом 120 л отбирали в пластиковые бочки. Далее в пробу вводили 0.8 г KMnO₄ (одна ампула стандарт- титра KMnO₄ на 0.1M) затем добавляли 5 г MnCl₂·4H₂O, тщательно перемешивая. Затем в пробу при необходимости добавляли NaOH в виде концентрированного раствора для корректировки рH до значений 8–9. Осадок выдерживали одни сутки для формирования компактного слоя, который концентрировали в объеме 1.5 л и доставляли в лабораторию для проведения радиохимического анализа.

Извлечение ^{239, 240}Pu из образцов донных отложений и жидких концентратов проводили методом выщелачивания при 3-х кратном кипячении с 8 М HNO₃. После отделения жидкой фазы от твердой к 8 М HNO₃ раствору добавляли 100 мг NaNO₂ и нагревали 40 мин при 90°С для восстановления плутония. Концентрирование и радиохимическую очистку проводили на хроматографической колонке, заполненной анионитом ВП-1АП, представляющим собой сополимер дивинил бен-



Рис. 1. Карта отбора проб воды и донных отложений.

зола, пиридина и метилпиридина, производство Россия. Колонку с анионитом промывали раствором 8 М HNO₃, затем 10 М HCl. Десорбцию ^{239, 240}Pu проводили смесью 0.35 М HNO₃ + 0.01 М HF с последующим осаждением изотопов плутония с микрограммовым количеством LaF₃ (Joshi, 1985) на ядерном фильтре производства г. Дубна (размер пор 0.1 мкм) и измерением полученного осадка на альфа- спектрометре Alpha Analyst (Canberra Ind) с полупроводниковый детектором, площадью чувствительной зоны 600 мм². Химический выход ^{239, 240}Pu в образцах донных отложений оценивали по внесенной перед анализом метке ²⁴²Pu (Павлоцкая и др., 1984).

Формы нахождения ²³⁹Ри в образцах донных отложений моря Лаптевых (станции 5591 и 5596), отобранных с горизонтов 1-2 см, изучали после внесения в них раствора ²³⁹Ри(NO₃)₄ в лабораторных условиях при тщательном перемешивании и последующем извлечением изотопа ²³⁹Ри различными реагентами. Для эксперимента отбиралась

навеска образца массой 1 г. Активность внесенного ²³⁹Pu составляла 160 Бк/г. Время нахождения ²³⁹Pu в образцах донных отложений до начала эксперимента составляло более 5 мес. Изучение форм нахождения ²³⁹Pu проводили из образца весом 1 г в двух повторностях. Активность ²³⁹Pu в вытяжках, полученных в ходе эксперимента по изучению форм его нахождения, определяли из аликвот 0.1–0.5 мл после микроосаждения с LaF₃ по методике, описанной выше для донных отложений.

Для изучения форм нахождения ²³⁹Ри использовали следующие методы:

1-метод (Tessier et al., 1979), который основан на последовательном выщелачивании химических элементов реагентами, извлекающими определенные группы соединений: обменная (0.4 M MgCl₂); карбонаты (1 M CH₃COONa pH 5.0); оксиды Fe/Mn (0.04 M NH₂OH.HCl в 25% CH₃COOH с pH 2); многократная обработка пробы 30% H₂O₂ для разрушения органического ве-

Таблица 1. Содержание $^{137}\mathrm{Cs}$ в пробах морской воды моря Лаптевых, Бк/м³

Номер станции	Координаты станций		¹³⁷ Cs
5590	77°10.2′	114°40.0′	0.6 ± 0.2
5591	75°24.7′	115°26.6′	0.5 ± 0.1
5592	75°48.5′	130°29.7′	0.3 ± 0.1
5596	74°15.0′	130°29.7′	0.8 ± 0.1
5627	73°29.6′	108°10.9′	0.7 ± 0.2
5632	74°50.0′	113°48.5′	0.6 ± 0.1
5633	76°21.5′	114°58.0′	0.7 ± 0.3

щества, затем обработка образца 0.02 М HNO₃ (связь с органическим веществом); минеральный остаток (полное разложение с HF).

2-метод, разработанный в ГЕОХИ РАН, основанный на извлечении определенных групп минеральных соединений образца, различающихся по степени подвижности и растворимости: обменная и легкорастворимая (1 M CH₃COONH₄, pH 4.8); подвижная (1 M HCl); кислоторастворимая (6 M HCl), труднорастворимая (остаток) (Павлоцкая и др., 2003; Горяченкова и др., 2005).

3. Для изучения возможных связей ²³⁹Pu с отдельными группами органического вещества использовали метод Д.С. Орлова (Орлов, 1992; Горяченкова и др., 2005). Декальцирование проводили 3-х кратной обработкой образца 0.1 М НСІ до отрицательной реакции на Ca²⁺, органическое вещество извлекали 0.1 М NaOH. Затем щелочной раствор подкисляли до pH 2, в осадок выпадали гуминовые кислоты (Гк), в кислом растворе оставались низкомолекулярные органические- и фульвокислоты (Фк). Остаток представляет собой труднорастворимые органические вещества (гумины), связанные с минеральной частью образцов.

Содержание С_{орг} в образцах донных отложений определяли методом бихроматной окисляе-

мости, в декальцинате, растворах Гк и Фк – методом перманганатной окисляемости (Аринушкина, 1970).

РЕЗУЛЬТАТЫ И ИХ ОБСУЖДЕНИЕ

Содержание радионуклидов в воде и донных отложениях моря Лаптевых

На акваториях и водосборных территориях моря Лаптевых отсутствуют прямые локальные источники техногенных радионуклидов. Их уровни и динамика концентраций в водной среде данных морей в настоящее время изучены недостаточно. В море Лаптевых техногенные радионуклиды поступают с морскими течениями из Карского моря через пролив Вилькицкого и вдоль северо-восточной окраины архипелага Северная Земля.

В табл. 1 представлены результаты измерения активностей ¹³⁷Сѕ в пробах воды, отобранных в различных районах моря Лаптевых. Удельная активность ¹³⁷Сs лежит в пределах 0.3–0.8 Бк/м³, что согласуется с предыдущими исследованиями, демонстрируя общую тенденцию уменьшения загрязненности морской среды в направлении с запада на восток (Матишов и др., 2019). Относительные максимумы содержания наблюдаются в зоне влияния речного выноса р. Лены (ст. 5596) и в районе маргинального фильтра реки Хатанга (ст. 5627) – 0.8 и 0.7 Бк/м³ соответственно. В целом уровни объемной активности ¹³⁷Сs в море Лаптевых крайне малы, ниже, чем в Карском море, и в последние годы не проявляют динамику роста (Горяченкова и др., 2019; Travkina et al., 2017).

Уровни активности ^{239, 240}Ри во всех отобранных пробах воды оказались меньше величины минимально детектируемой активности, составляющей 0.01 Бк/м³.

В табл. 2 представлены результаты измерения удельных активностей 137 Cs в поверхностном слое донных отложений (0–2 см) моря Лаптевых.

Номер станции	Координаты станций		¹³⁷ Ca	Погрешность %
	широта	долгота	Cs	
5590	77°10.2′	114°40.0′	2.5	11.2
5591	75°24.7′	115°26.6′	7.4	7.9
5592	75°48.5′	130°29.7′	2.3	9.9
5596	74°15.0′	130°29.7′	2.1	10.8
5626	76°43.7′	125°32.6′	1.6	10.9
6489	73°07.1′	130°23.8′	5.9	8.3
6505	75°12.0′	129°08.6′	4.2	9.8
6533	77°57.1′	104°19.2′	6.7	8.8

Таблица 2. Содержание ¹³⁷Сѕ в поверхностном слое донных отложений (0–2 см), Бк/кг



Рис. 2. Изменение удельных активностей избыточного ²¹⁰Pb и ¹³⁷Cs по глубине колонки 5591.



Рис. 3. Изменение удельных активностей избыточного ²¹⁰Pb и ¹³⁷Cs по глубине колонки 5596.

Диапазон содержания ¹³⁷Cs в осадках моря Лаптевых составляет от 1.61 до 7.43 Бк/кг, и лежит в пределах глобальных фоновых значений, характерных для морей Российской Арктики. Минимальные уровни удельной активности ¹³⁷Cs, не превышающие 2–2.5 Бк/кг, наблюдаются в осадках, отобранных в центральных частях моря вдали от дополнительных источников взвешенного материала.

Наибольшие содержания ¹³⁷Cs обнаружены в осадках, подвергшихся влиянию стока рек Хатанги и Лены (ст. 5591 и ст. 6489 соответственно), а также отобранных в проливе Вилькицкого (ст. 6533). Эстуарные части, а также дельты сибирских рек представляют собой зоны мощных геохимических барьеров, в которых активно происходят процессы перераспределения и накопления взвешенного вещества, включая техногенное загрязнение. Несмотря на то, что современное загрязнение искусственными радионуклидами арктических морей носит в основном глобальный характер, вынос реками огромного количества вещества и его осаждение в районах маргинальных фильтров может играть значительную роль в накоплении ¹³⁷Cs осадками.

Удельные активности ^{239, 240}Ри в осадках моря Лаптевых лежат ниже величины предела обнаружения, составляющего 0.1 Бк/кг.

В данной работе были изучены режим седиментации и хронология поступления ¹³⁷Cs в современные осадки моря Лаптевых по результатам гамма-спектрометрического анализа двух колонок донных отложений.

На рис. 2 и 3 представлены вертикальные профили содержания избыточного ²¹⁰Pb и ¹³⁷Cs в колонках 5591 и 5596 соответственно. Удельная активность избыточного ²¹⁰Pb определялась как раз-



Рис. 4. Формы нахождения ²³⁹Ри в образцах донных отложений моря Лаптевых, % от общего содержания в образце, оцененные по методу (Павлоцкая и др., 2003).

ность общей активности ²¹⁰Pb (по линии 46.5 кэВ) в пробе и активности ²²⁶Ra (по линии 609.2 кэВ). Удельная активность ¹³⁷Cs (по линии 661.6 кэВ) была пересчитана на дату отбора проб (2017 г.).

Изотоп ²¹⁰Pb является продуктом радиоактивного распада ²²²Rn ($T_{1/2} = 3.82$ сут) — члена радиоактивного семейства ²³⁸U, поступающего в атмосферу с поверхности почв и горных пород. ²¹⁰Pb практически сразу захватывается аэрозольными и пылевыми частицами и в их составе выпадает на поверхность суши и водоемов, затем достигает донных осадков. Предполагается, что поток избыточного ²¹⁰Pb на земную поверхность постоянен во времени для данной широты (Сапожников и др., 2006). Значения активностей избыточного ²¹⁰Pb и ¹³⁷Cs используют в качестве индикатора различных природных процессов, в том числе скоростей формирования морских осадков.

По результатам изотопного анализа избыточного ²¹⁰Pb были рассчитаны скорости осадконакопления, составляющие 0.18 см/год для ст. 5591 и 0.23 см/год для ст. 5596.

Анализируя динамику поступления ¹³⁷Сs в морские осадки можно выделить некий максимум его содержания, лежащий для ст. 5591 на глубине 4-5 см и достигающий значения 18.9 Бк/кг в пересчете на 2017 г. Для ст. 5596 характерен немного более размазанный и глубинный максимум, лежащий на глубинах 4-6 см в диапазоне концентраций 5.9-6.4 Бк/кг. Небольшая разница скоростей седиментации в данных колонках способна объяснить это смещение в глубину. Используя полученные данные по абсолютным скоростям седиментации, можно оценить примерный возраст интересующих горизонтов. Таким образом, динамика содержания ¹³⁷Сs характеризуется периодом его максимального поступления в осадки моря Лаптевых, соответствующим 1992 г. для колонки 5591 и периодом 1993-97 гг. для колонки 5596. Низкие активности техногенных радионуклидов в осадках моря Лаптевых в целом позволяют сделать предположение о глобальном характере радиоактивного загрязнения региона и отсутствии влияния локальных источников. Вероятно, формирование глубинных максимумов содержания в изученных колонках можно объяснить последствием трансграничного переноса радионуклидов от западно-европейских предприятий ядерного топливного цикла наряду с топливо перерабатывающими комбинатами в верховьях рек Оби и Енисея.

Формы нахождения ²³⁹Ри в донных отложениях моря Лаптевых

На рис. 4 и 5 приведены результаты изучения предполагаемых форм нахождения ²³⁹Pu, внесенного в образцы донных отложений моря Лаптевых (ст. 5591 и ст. 5596) в лабораторных условиях, поскольку содержания этого радионуклида не позволяет оценить его формы нахождения в нативных условиях.

Результаты, приведенные на рис. 4, показали, что 8-10% ²³⁹Ри в донных отложениях моря Лаптевых найдено в составе обменной формы (1 M CH₃COONH₄, pH 4.8), в которую, кроме легкорастворимых химических соединений, входят органические вещества разной степени растворимости, в том числе легкорастворимые низкомолекулярные фульвокислоты. С группой относительно подвижных соединений, извлекаемой 1 М HCl, включающей в свой состав аморфные и слабоокристаллизованные оксиды Fe/Mn, а также легкорастворимые органические соединения, связано 36.2 и 39.0% ²³⁹Ри. Основная доля ²³⁹Ри найдена в составе трудно растворимых соединений как органической, так и неорганической природы (вещества растворимые в 6М НСІ и остаток) 54.0 и 57.6% для ст. 5591 и 5595 соответственно.

Использование метода Tessier, который в последнее время часто применяется для изучения





Рис. 5. Формы нахождения 239 Ри в образцах донных отложений моря Лаптевых, % от общего содержания в образце, оцененные по методу (Tessier et al., 1979).



Рис. 6. Распределение ²³⁹Ри и С_{орг} по группам органического веществ в образцах донных отложений моря Лаптевых, % от общего содержания в образце.

форм нахождения радионуклидов и химических элементов в почвах либо донных отложениях различных природных сред, дает возможность оценить связи изучаемых элементов как с неорганическими, так и органическими компонентами природных образцов (рис. 5). В составе обменной фракции образцов донных отложений на станциях 5591 и 5595, извлекаемой 0.4 M MgCl₂, 239 Pu не обнаружен, с карбонатами связано не более 3% 239 Pu. С оксидами Fe/Mn связано 20.4 и 32.1% 239 Pu. Найдена достаточно высокая доля 239 Pu в составе органического вещества донных отложений (29.6 и 39.4% для станций 5591 и 5596 соответственно).

При сравнении результатов, полученных описанными выше методами, можно отметить некоторые расхождения в интерпретации связей ²³⁹Pu с различными формами в образцах донных отложений, что связано с применением различных реактивов для их последовательного выделения. В первом оценивается подвижность ²³⁹Pu, связанного как с неорганическими. так и органическими компонентами донных осадков, в то время как по методу Tessier органическая компонента выделена в виде отдельной фазы. Поэтому сумма активности ²³⁹Ри в обменной и подвижной формах (рис. 4), составляющие 46.6 и 46.2% для образцов 5591 и 5596 выше, чем в карбонатной и формах связанных с оксидами Fe/Mn при применении методики Tessier (рис. 5), которые составляют в сумме 22.2 и 35.2%. Поскольку доля ²³⁹Ри в составе органического вещества донных отложений оказалась значительной (рис. 5), то появилась возможность оценить количественные связи ²³⁹Ри с различными группами органических веществ.

Результаты, представленные на рис. 6 (метод Д.С. Орлова), описывают распределение ²³⁹Ри в составе различных групп органических веществ.

Содержание C_{opr} в образцах ст. 5591 и 5596 составляет 11.1 и 7.8 мг/г соответственно.

В декальцинате, куда переходят преимущественно подвижные фульво- и низкомолекулярные органические кислоты, свободные и связанные с подвижными Fe/Mn соединениями, а также легкорастворимые минеральные соединения, найдено 14.3% (станция 5591) и 10.1% (станция 5596) ²³⁹Ри, а также 16.0 и 24.4% С_{орг}. С группами Гк и Фк в сумме связано 23.1 и 26.8% ²³⁹Ри. При этом основное содержание Сорг найдено в составе Гк. После экстракции органических веществ до 63% ²³⁹Ри остается в остатке, куда входят труднорастворимые органические вешества (гумины) и минеральные соединения разной степени растворимости. Доли ²³⁹Ри, найденные в составе органических веществ (легкорастворимых органических кислот, Фк и Гк) по методу Tessie и Д.С. Орлова, достаточно хорошо сопоставимы. Так, с органическим веществом связано 29.6 и 39.4% ²³⁹Pu (метод Tessier), 36.9 и 37.4% ²³⁹Ри (метод Д.С. Орлова) для станций 5591 и 5596 соответственно.

ЗАКЛЮЧЕНИЕ

Проведенный в данной работе анализ радиоэкологического состояния моря Лаптевых показал, что удельная активность ¹³⁷Cs в пробах воды изменяется в пределах 0.3–0.8 Бк/м³, в донных осадках диапазон содержаний составляет 1.61 до 7.43 Бк/кг, что в целом не превышает средних фоновых значений для арктического региона. Максимальные уровни активности ¹³⁷Cs наблюдаются в районах, находящихся под влиянием дополнительных источников взвешенного материала, в частности, речного выноса. Во всех проанализированных пробах воды и донных отложений удельное содержание изотопов ^{239,240}Pu находится ниже уровня минимально детектируемой активности.

Скорости седиментации в двух отобранных колонках современных осадков, рассчитанные по методу избыточного ²¹⁰Pb, составляют 0.18 и 0.23 см/год. Вертикальные профили распределения ¹³⁷Cs в колонках демонстрируют глубинные максимумы содержания, лежащие в пределах 4—6 см, по возрасту соответствующие 90-м годам прошлого века.

Оценочные результаты, полученные при изучении форм нахождения 239 Pu в лабораторных условиях, показали, что в морских донных отложениях моря Лаптевых 8—10% плутония находится в составе обменной, относительно подвижной формы, на долю Фк и группы низкомолекулярных органических кислот приходится около 25% 239 Pu, с группой Гк связано 12% 239 Pu. Наличие плутония в составе низкомолекулярных кислот и ФК дает основание предполагать динамическую

миграционную активность этого радионуклида в системе морская вода—донные отложения. В целом эксперимент с оценкой форм нахождения ²³⁹Pu в осадках носит модельный характер и не позволяет сделать четкого заключения о нативных формах плутония в донных отложениях моря Лаптевых.

Море Лаптевых является возможным плацдармом эффективного освоения нефтегазовых ресурсов Арктического шельфа России. В настоящее время обсуждается возможность полноценного изучения нефтегазового потенциала моря Лаптевых, что связано с высокими предпосылками его нефтегазоносности. Результаты, представленные в этой статье, по содержанию радионуклидов в морской воде, распределению их по глубине донных отложений, изучению связей ²³⁹Pu с органическими и неорганическими компонентами донных отложений, могут быть использованы для оценки экологической ситуации в море Лаптевых, одном из малоизученных морей региона Российской Арктики.

Работа выполнена по госзаданию ГЕОХИ РАН 0137-2019-001.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

Алексахин Р.М. (1992) Сельскохозяйственная радиоэкология. М.: Экология, 400 с.

Аринушкина Е.В. (1970) Руководство по химическому анализу почв. Изд. Московского университета. 486 с.

Астахов А.С., Семилетов И.П., Саттарова В.В., Shi Xuefa, Hu Limin, Аксентов К.И., Василенко Ю.П., Иванов М.В. (2018) Редкоземельные элементы донных осадков Восточно-Арктических морей России как индикаторы терригенного сноса. ДАН. **482**(4), 451-455.

Ветров А.А., Романкевич Е.А., Беляев Н.А. (2008) Хлорофилл, первичная продукция, потоки и баланс органического углерода в море Лаптевых. *Геохимия*. **1**(10), 1122-1130.

Vetrov A.A., Romankevich E.A., Belyaev N.A. (2008) Chlorophyll, primary production, fluxes, and balance of organic carbon in the Laptev sea. *Geochem. Int.* **46**(10), 1055-1063.

Горяченкова Т.А., Казинская И.Е., Кларк С.В., Новиков А.П., Мясоедов Б.Ф. (2005) Методы изучения форм нахождения плутония в объектах окружающей среды. *Радиохимия.* **47**(6), 550-555.

Горяченкова Т.А., Емельянов В.В., Казинская И.Е., Барсукова К.В., Степанец О.В., Мясоедов Б.Ф (2000). Содержание плутония в воде и донных отложениях Карского моря. *Радиохимия*. 42(3), 264-268.

Горяченкова Т.А., Борисов А.П., Соловьева Г.Ю., Лавринович Е.А., Казинская И.Е., Лигаев А.Н., Травкина А.В., Новиков А.П. (2019) Содержание техногенных радионуклидов в воде, донных отложениях и бентосе Карского моря и мелководных заливов архипелага новая Земля. *Геохимия*. **64**(12), 1261-1268.

Goryachenkova T.A., Borisov A.P., Solov'eva G.Y., Lavrinovich E.A., Kazinskaya I.E., Ligaev A.N., Travkina A.V.,

Novikov A.P. (2019) Content of technogenic radionuclides in water, bottom sediments, and benthos of the Kara sea and shallow bays of the Novaya Zemlya archipelago. *Geochem. Int.* **57**(12), 1320-1326.

Дружкова Е.И., Макаревич П.Р. (2013) Исследование фитопланктона моря Лаптевых: история и современность. *Труды Кольского научного центра РАН*.

Купцов В.М., Лисицын А.П., Шевченко В.П., Буренков В.И. (1999) Потоки взвешенного вещества в донные отложения моря Лаптевых. Океонология. **39**(4), 597-604.

Матишов Г.Г., Касаткина Н.Г., Усягина И.С. (2019) Техногенная радиоактивность вод центрального полярного бассейна и смежных акваторий Арктики. *ДАН*. **485**(1), 93-98.

Орлов Д.С. (1992) Химия почв. М.: МГУ, 399 с.

Павлоцкая Ф.И., Горяченкова Т.А., Федорова З.М., Емельянов В.В., Мясоедов Б.Ф. (1984) Методы определения плутония в почвах. *Радиохимия*. **26**(4), 460-468.

Павлоцкая Ф.И., Горяченкова Т.А., Казинская И.Е., Новиков А.П., Кузнецов Ю.В., Легин В.К., Струков В.Н., Шишкунова Л.В., Мясоедов Б.Ф. (2003) Формы нахождения и миграционное поведение Ри и Ат в пойменных почвах и донных отложениях реки. Енисей. *Радиохимия.* **45**(5), 471-478.

Санжарова Н.И. Сысоева А.А., Исамов Н.Н. (2005) Роль химии в реабилитации сельхозугодий, подвергшихся радиоактивному загрязнению. *Российский химический журн.* **3**, 26-34.

Сапожников Ю.А., Алиев Р.А., Калмыков С.Н. (2006) Радиоактивность окружающей среды. М.: БИНОМ, 286 с.

Joshi S. (1985) Lantanium ftoride coprecipitation technique for the preparation of actinides for alpha-particle spectrometry. *J. Radioanal. Nuclear. Chem.* **90**, 409-414.

Tessier A., Campbell P., Bisson M. (1979) Sequental extraction procedure for the speciation of the particulate trace metals. *Anal. Chem.* **51**, 844-851.

Travkina A.V., Goryachenkova T.A., Borisov A.P., Solovieva G.Yu., Ligaev A.N., Novikov A.P. (2017) Monitoring of environmental contamination of Kara Sea and shallow bays of Novaya Zemlya. *J. Radioanal. Nuclear Chem.* **311**, 1673-1680.