

ЭКОЛОГИЯ ПОЧВЕННЫХ МИКРООРГАНИЗМОВ

УДК 631.416.5+631.461.4

ВЛИЯНИЕ ВНЕСЕНИЯ МИНЕРАЛЬНОГО АЗОТА И ГЛЮКОЗЫ НА ТЕМПЕРАТУРНУЮ ЧУВСТВИТЕЛЬНОСТЬ (Q_{10}) МИНЕРАЛИЗАЦИИ ОРГАНИЧЕСКОГО ВЕЩЕСТВА ПОЧВ

© 2023 г. А. И. Матвиенко^а, *, М. С. Громова^а, О. В. Меняйло^б

^аИнститут леса им. В.Н. Сукачева СО РАН, ФИЦ КНЦ СО РАН,
Академгородок, Красноярск, 660036 Россия

^бJoint FAO/IAEA Centre of Nuclear Techniques in Food and Agriculture,
Soil and Water Management and Crop Nutrition Laboratory, Seibersdorf, 2444 Austria

*e-mail: matvienko.ai@ksc.krasn.ru

Поступила в редакцию 14.10.2022 г.

После доработки 29.12.2022 г.

Принята к публикации 30.12.2022 г.

Изучена температурная чувствительность (Q_{10}) минерализации С в почвах двух типов: серая лесная (Phaeozems, экосистема лесная поляна) и дерново-подзолистая (Retisols, экосистема сосняк мертвопокровный). Показано, что температурная чувствительность больше на лесной поляне, чем в сосняке, и возрастает вниз по почвенному профилю. Глубина почв оказалась самым сильным фактором, определяющим вариацию Q_{10} . Внесение азота (NH_4NO_3) увеличило Q_{10} в верхних горизонтах почв, а внесение глюкозы, наоборот уменьшило Q_{10} в обеих экосистемах. Наиболее сильно эффект внесения глюкозы проявился в нижних горизонтах. Совместное внесение глюкозы и азота влияло на Q_{10} также, как внесение только глюкозы, указывая, что доступность легкоразлагаемого субстрата — более сильный фактор, влияющий на температурную чувствительность, чем азот. Полученные данные позволяют прогнозировать изменение вклада гетеротрофной составляющей эмиссии CO_2 из почв при глобальном потеплении, увеличении поступления корневых экссудатов, фитодетрита и экзогенного азота в почву.

Ключевые слова: органический углерод, парниковые газы, цикл углерода, серые лесные (Phaeozems), дерново-подзолистые (Retisols) почвы

DOI: 10.31857/S0032180X22601281, EDN: IEQJNH

ВВЕДЕНИЕ

Почвы — главный источник атмосферного CO_2 . Микробное разложение почвенного органического вещества (гетеротрофное дыхание) — один из основных процессов образования CO_2 в почве, сильно зависимый от температуры [10, 14, 20]. Температурная чувствительность гетеротрофного дыхания определяет будут ли почвы в условиях потепления накапливать—стабилизировать С или терять его в процессе разложения, выделяя CO_2 и дополнительно увеличивая скорость климатических изменений [10]. Температурная чувствительность, показателем которой является коэффициент Q_{10} , может варьировать в зависимости от типа почв, типа экосистемы и глубины почвенного горизонта [2, 3, 6, 15]. Однако факторы, определяющие вариацию Q_{10} , такие как доступный углерод и азот, остаются малоизученными. Это особенно актуально в связи с повышенной экссудацией органического углерода тонкими корнями и микоризой из-за повышенной концентрации CO_2 в ат-

мосфере [24, 26] и эффективностью корневых экссудатов в стабилизации почвенного С [23]. Поступление азота в почвы с удобрениями и азотными депозициями из атмосферы неодинаково влияет на скорость образования CO_2 [4, 8, 12, 25, 27, 28], этот механизм остается недостаточно изученным. Настоящая работа призвана восполнить пробел в знаниях о влиянии минерального азота или легкодоступного органического вещества (глюкозы) на температурную чувствительность Q_{10} разных генетических горизонтов почв, расположенных в двух экосистемах: лесной поляне и сосняка мертвопокровного.

ОБЪЕКТЫ И МЕТОДЫ

Объект исследования. Исследовали образцы разных генетических горизонтов серой лесной почвы (Phaeozems, лесная поляна, профиль АУ—АЕЛ—ВЕЛ—ВТ) и дерново-подзолистой почвы (Retisols, 80-летний сосняк мертвопокровный [7],

Таблица 1. Химические свойства исследуемых почв в двух экосистемах. Приведены средние значения и стандартные ошибки (в скобках) для трех повторностей

Почва	Горизонт	Глубина, см	C, %	N, %	C/N	pH _{H₂O}
Серая лесная (лесная поляна)	AY	0–10	4.27 (1.02)	0.31 (0.12)	13.83 (0.45)	6.14 (0.22)
	AEL	10–20	2.73 (0.61)	0.18 (0.02)	15.00 (1.43)	5.99 (0.13)
	BEL	20–30	1.63 (0.13)	0.12 (0.01)	13.54 (1.03)	5.83 (0.13)
	BT	30–50	1.9 (0.34)	0.15 (0.01)	12.7 (0.64)	5.79 (0.12)
Дерново- подзолистая (сосновый лес)	AY	0–10	2.86 (0.02)	0.18 (0.02)	16.34 (0.61)	5.88 (0.02)
	EL	10–15	2.50 (0.13)	0.17 (0.03)	15.07 (0.42)	5.94 (0.03)
	BEL	15–20	2.07 (0.44)	0.15 (0.01)	13.96 (0.44)	5.87 (0.15)
	BT	20–35	1.7 (0.21)	0.13 (0.02)	13.1 (0.32)	5.69 (0.14)

профиль AY–EL–BEL–BT), расположенных в районе пос. Памяти 13 борцов, Емельяновский район, Красноярский край [17, 18]. После сбора образцы сразу доставляли в лабораторию для подготовки и измерения потока CO₂. Свежие образцы минеральных горизонтов просеивали через сито диаметром 2 мм для гомогенизации и удаления органических остатков и корней. В почвах определяли содержание C, N, соотношение C/N и pH_{H₂O} (табл. 1).

Измерение скорости образования CO₂, расчет Q₁₀ и варианты обработки. Каждый почвенный образец распределяли по 16 стеклянным сосудам объемом 0.5 л, по 100 г почвы в каждом. Шестнадцать сосудов включали 4 варианта и 4 повторности. Варианты опыта: а) добавление 10 мл воды (контроль), б) внесение 10 мл водного раствора глюкозы (концентрация 2.5 мг С г⁻¹ почвы), в) 10 мл водного раствора нитрата аммония (концентрация 170 мкг N г⁻¹ почвы), г) водного раствора (10 мл) глюкозы и нитрата аммония в вышеуказанных концентрациях.

Схема оборудования для измерения потока CO₂ при разной температуре детально описана ранее [1]. Кратко, сосуды помещали в инкубатор с программируемым температурным режимом. Каждый сосуд соединяли через 16-портовый мультиплексер Li-Cor 8150 с инфракрасным анализатором CO₂ Li-Cor 8100 (Li-Cor Incorporated, США). Пока в одном сосуде происходило измерение, остальные сосуды продували комнатным воздухом для предотвращения накопления CO₂, избыточная концентрация которого лимитирует скорость его образования. Инкубацию почвенных образцов проводили 82 ч при 20°C с регулярным (каждые 8 ч) кратковременным (на 2 ч) понижением температуры на 10°C. Температурный режим во время инкубации соответствовал 10–20°C, влажность 60% полной полевой влагоемкости. Скорость образования CO₂ измеряли каждые 2 ч, получая одно измерение при 10°C на каждые четыре измерения при 20°C.

Для оценки температурной чувствительности минерализации почвенного органического вещества использовали коэффициент Q₁₀. Разница при инкубации в 10°C позволила вычислить коэффициент Q₁₀ как отношение скорости образования CO₂ при большей температуре к скорости при меньшей [11]. Q₁₀ рассчитывали для каждого цикла понижения/повышения температуры по формуле:

$$Q_{10} = (F_1 + F_3)/(2F_2),$$

где F₁ и F₃ – активность выделения CO₂ при 20°C, до и после понижения температуры, F₂ – активность выделения CO₂ при 10°C. Детально схема эксперимента и расчет описаны ранее [1].

По средней скорости выделения CO₂ при 20°C за 82 ч рассчитывали общее количество CO₂, выделившегося за время инкубации. Среднее Q₁₀ рассчитывали как среднее значение из всех Q₁₀, полученных для каждого цикла измерений.

Статистический анализ данных. Скорости образования CO₂ и рассчитанные значения Q₁₀ тестировали на нормальность распределения (тест Колмогорова–Смирнова) и однородность выборки (тест Левина). Затем отдельно для скорости образования CO₂ и для значений Q₁₀ проводили многофакторный дисперсионный анализ вариации с повторяющимися измерениями (40 временных точек для скорости образования CO₂ и 8 точек для Q₁₀). Для потока CO₂ и средних Q₁₀ выполняли многофакторный дисперсионный анализ (табл. 2). Главными факторами были тип экосистемы (2 уровня, соответствующих двум видам экосистемы), глубина почвенного горизонта (4 уровня – 4 горизонта для каждого образца), добавление углерода (2 уровня – контроль, внесение), добавление азота (2 уровня – контроль, внесение). В вариантах, где эффекты главных факторов были значимы, проводили попарное сравнение методом Фишера для определения в каком горизонте или в какой экосистеме эффект был статистически значим. Все эффекты считали достоверными при P < 0.050.

Таблица 2. Результаты многофакторного дисперсионного анализа для общего количества выделившегося CO_2 и средних значений Q_{10} в образцах почв двух экосистем с различными добавками. Жирным шрифтом выделены уровни значимости достоверных эффектов главных факторов и их взаимодействий

Факторы и их взаимодействия	CO_2		Q_{10}	
	<i>F</i>	<i>P</i>	<i>F</i>	<i>P</i>
Экосистема	268	>0.001	1.6	0.203
Горизонт	2445	>0.001	343.9	>0.001
Глюкоза	2859	>0.001	429.4	>0.001
Азот	315	>0.001	33.3	>0.001
Экосистема × горизонт	98	>0.001	3.2	>0.05
Экосистема × глюкоза	72	>0.001	14	>0.001
Горизонт × глюкоза	755	>0.001	69	>0.001
Экосистема × азот	5	>0.05	2.5	0.119
Горизонт × азот	74	>0.001	0.5	0.682
Глюкоза × азот	282	>0.001	0.6	0.43
Экосистема × горизонт × глюкоза	9	>0.001	10.9	>0.001
Экосистема × горизонт × азот	1	0.367	0.4	0.743
Экосистема × глюкоза × азот	3	0.076	5.9	>0.05
Горизонт × глюкоза × азот	61	>0.001	2	0.117
Экосистема × горизонт × глюкоза × азот	2	0.159	4.2	>0.01

РЕЗУЛЬТАТЫ И ОБСУЖДЕНИЕ

Скорость образования CO_2 . Все образцы почв реагировали на внесение добавок примерно одинаково, поэтому на рис. 1 для примера приведена динамика скорости образования CO_2 за все время инкубации только для одного почвенного образца, отобранного из горизонта АУ дерново-подзолистой почвы соснового леса. Скорость в течение первых 24 ч инкубации снижалась достаточно быстро от 0.19 до 0.10 мкмоль CO_2 кг⁻¹ с⁻¹ в дерново-подзолистой почве сосняка и от 0.15 до 0.07 мкмоль CO_2 кг⁻¹ с⁻¹ в серой лесной почве лесной поляны (данные не приведены), а затем до конца эксперимента намного медленнее. Двукратное уменьшение скорости выделения CO_2 обусловлено быстрым расходом микроорганизмами легкодоступного углерода в почвах, как правило, этот процесс в лабораторных условиях замечен уже в первые сутки [21].

В целом полученные данные по влиянию добавок соответствуют классическим представлениям о действии внесения азота и глюкозы на активность почвенных гетеротрофов. Так, добавление только азота не привело к изменению скоростей образования CO_2 во всех образцах, поскольку влияние азота либо слабое, либо проявляется в более длительных инкубационных экспериментах. Напротив, добавление глюкозы сразу увеличило скорость выделения CO_2 примерно в 3 раза, как в почве сосняка, так и лесной поляны. Однако дальнейшего увеличения скорости выделения CO_2 в течение инкубации не наблюдалось, что

свидетельствует об отсутствии роста микробной биомассы. Как известно, микробное сообщество лимитировано в первую очередь по углероду, его добавление моментально увеличивает скорость минерализации [13]. Совместное добавление глюкозы и азота еще больше увеличило скорость выделения CO_2 из почв. Динамика эмиссии CO_2 в этом варианте за весь период инкубации четко показывает наличие лаг-фазы (0–8 ч), фазы экспоненциального роста (8–22 ч), фазы замедления (22–28 ч), стационарную фазу (28–32 ч) и фазу отмирания (до 82 ч). Наличие этих фаз в динамике выделения CO_2 свидетельствует о росте микробной биомассы за время инкубации, и что в исследуемых почвах для роста микроорганизмов необходима не только глюкоза, но и азот. Таким образом, скорость минерализации С определяется субстратом, а для роста микроорганизмов углеродсодержащего безазотистого субстрата недостаточно, нужен еще азот.

За время эксперимента из почв верхнего горизонта АУ лесной поляны во всех вариантах выделилось большее количество CO_2 , чем из соответствующих вариантов горизонта АУ соснового леса (рис. 2). Это говорит о большей микробиологической активности в почвах поляны. Известно, что влияние типа экосистемы (лес или поляна) на свойства почв наиболее заметно проявляется в подстилках и верхних минеральных горизонтах почв и значительно меньше — в нижних [5].

С глубиной в исследуемых почвах уменьшалось содержание органического углерода, азота, и увеличивалось pH, что привело к сокращению

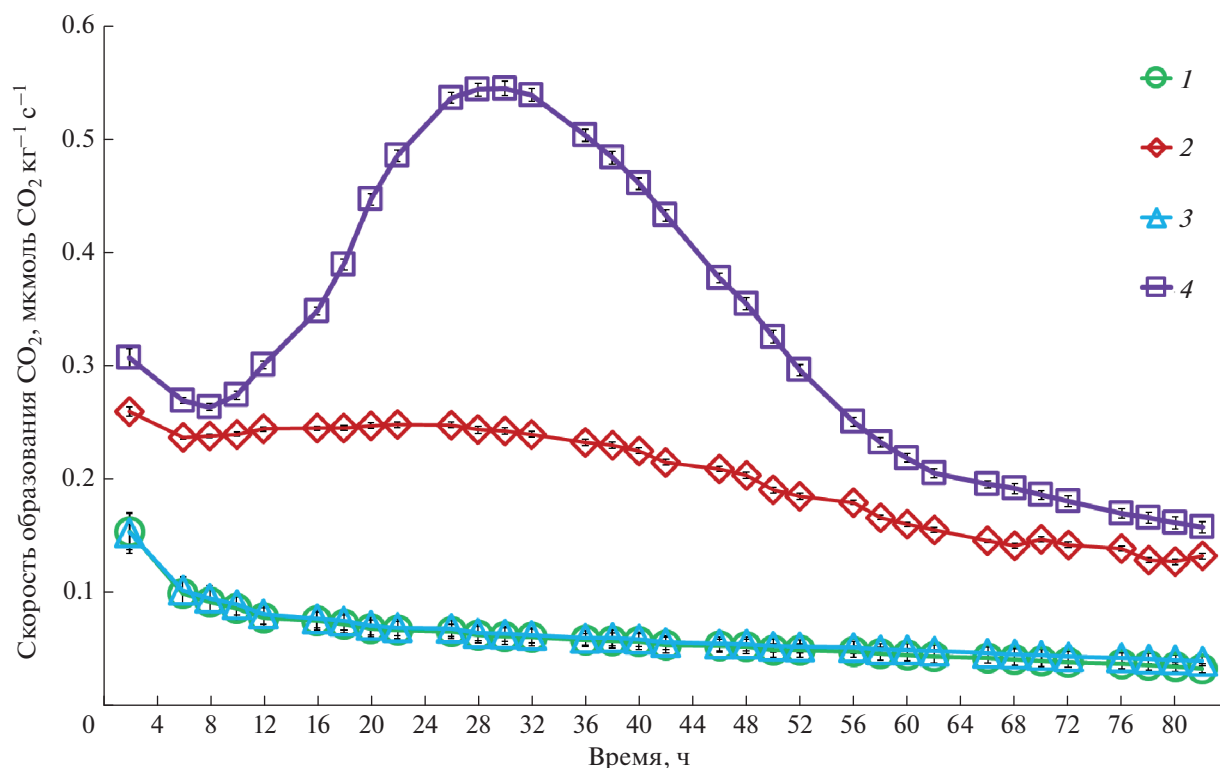


Рис. 1. Динамика скорости образования CO_2 в течение инкубации при 20°C в образцах верхнего горизонта почв из сосняка при внесении различных добавок (1 – контроль, 2 – глюкоза, 3 – азот, 4 – глюкоза и азот).

скорости выделения CO_2 с глубиной в почвах обеих экосистем. Статистически значимой разницы в количестве выделившегося CO_2 между нижними горизонтами не было, как внутри профиля (AEL, BE, BT – в почвах поляны и EL, BEL, BT – в почвах сосняка), так и между типами почв.

Добавление азота увеличило количество выделившегося CO_2 на 5–9% в верхних горизонтах и уменьшило на 1–2% в нижних, но статистической значимости это не имело. Положительный эффект внесения азота становится значимым, только благодаря взаимодействию факторов: горизонт, внесение глюкозы и азота. Причем сильное влияние было в почвах поляны, где совместное внесение глюкозы и азота достоверно увеличило поток CO_2 во всех горизонтах. По сравнению с контролем в зависимости от типа экосистем и глубины горизонта наблюдалось увеличение скорости выделения CO_2 на: 178–533% при добавлении только глюкозы и 304–1176% при добавлении глюкозы и азота совместно.

Температурная чувствительность образования CO_2 .

Несмотря на уменьшение активности выделения CO_2 в течение эксперимента, рассчитанные значения Q_{10} практически не изменялись со временем, что позволило рассчитать средние Q_{10} за весь эксперимент для образцов каждого горизонта двух типов почв с добавками и без (рис. 3).

Значения Q_{10} не отличались между типами почв в верхних горизонтах, но сильно и достоверно увеличивались с глубиной почвенного профиля и варьировали от 1.8 до 3.4 в почвах поляны и от 1.8 до 4.3 в почвах сосняка. Увеличение значений Q_{10} вниз по профилю было ожидаемо, так как подтверждалось ранее [15]. Однако в настоящей работе получены количественные оценки увеличения температурной чувствительности дыхания с глубиной, позволяющие утверждать, что глубина – наиболее сильный фактор из исследованных, определяющих вариацию температурной чувствительности (Q_{10}).

Добавление азота увеличило значения Q_{10} в обеих экосистемах, но влияние азота на разной глубине определялось типом экосистемы. В лесной поляне азот увеличивал значения Q_{10} во всех горизонтах, но статистически незначимо в горизонте BEL. В образцах из соснового леса положительный эффект азота наблюдался только в верхних горизонтах. Особенность лесных почв по сравнению с полянами – более четкая вертикальная стратификация содержания углерода: много в верхних, мало в нижних горизонтах [16]. Напротив, в лесной поляне, как в травянистой экосистеме, корни более глубоко проникают в почвенный профиль, обеспечивая нижние слои свежим углеродом [22]. Возможно, причина наличия эф-

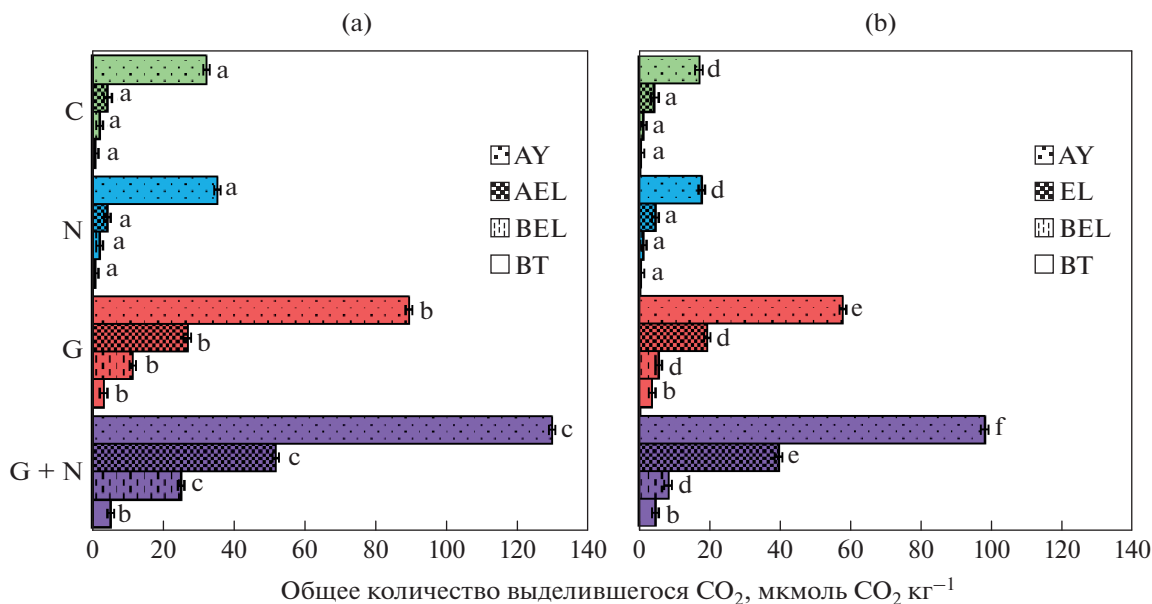


Рис. 2. Вертикальная стратификация общего количества выделившегося CO₂ за 82 ч инкубации по почвенному профилю в почвах лесной поляны (а) и соснового леса (б) с различными добавками (подпись вертикальной оси: С – контроль, N – с азотом, G – с глюкозой, G + N – с глюкозой и азотом). Разные строчные латинские буквы обозначают статистическую значимость различий между выделившимся CO₂ в соответствующих горизонтах почв в разных экосистемах и вариантах опыта.

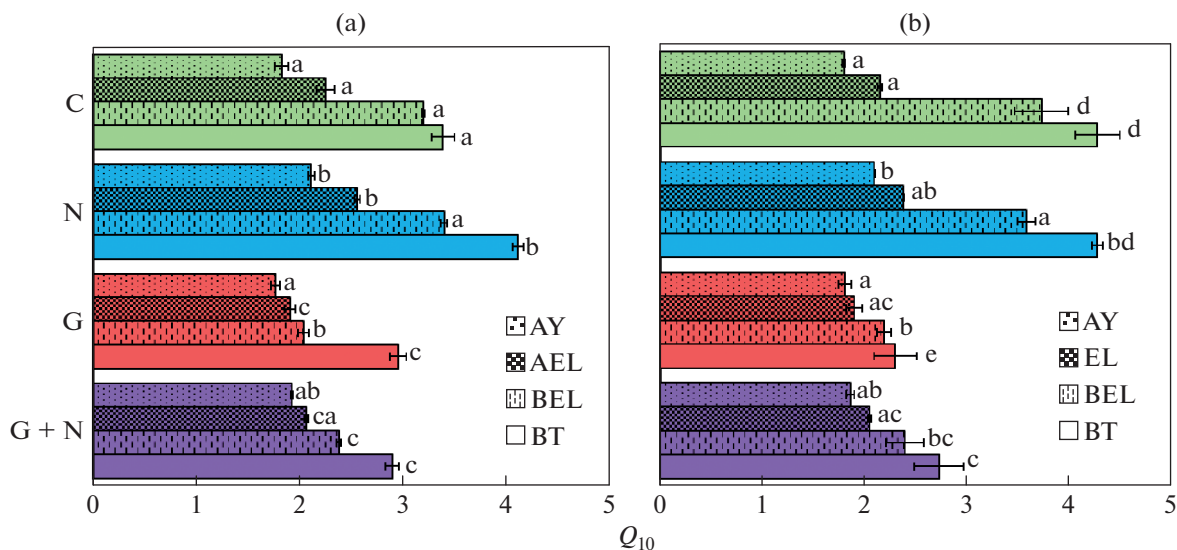


Рис. 3. Распределение по почвенным горизонтам средних значений Q_{10} в почвах двух экосистем – лесной поляны (а) и соснового леса (б) с различными добавками (подпись вертикальной оси: С – контроль, N – с азотом, G – с глюкозой, G + N – с глюкозой и азотом). Разные строчные латинские буквы обозначают статистическую значимость различий между Q_{10} в соответствующих горизонтах почв в разных экосистемах и вариантах опыта.

фекта азота на Q_{10} во всех горизонтах поляны объясняется именно этим.

Внесение глюкозы, как показано ранее [1], уменьшало значения Q_{10} в обеих экосистемах, но только в нижних горизонтах, что объясняется низкой доступностью С для микроорганизмов. Внесение глюкозы более резко увеличивает до-

ступность С в нижних горизонтах, что и приводит к уменьшению величины Q_{10} . В верхних горизонтах эффект от внесения глюкозы отсутствовал. Совместное внесение азота и глюкозы имело схожий эффект с вариантом с глюкозой.

В целом обнаружено разнонаправленное действие добавок на Q_{10} . Внесение азота увеличивает

температурную чувствительность в образцах с большим количеством почвенного органического вещества, а внесение глюкозы ее уменьшает в почвах нижних горизонтов, где активность микроорганизмов наиболее лимитирована углеродом.

ЗАКЛЮЧЕНИЕ

Изучена температурная чувствительность минерализации органического вещества в двух контрастных экосистемах: лесной поляны и сосняка. Несмотря на большие различия в свойствах почв, структуре микробного сообщества, обнаружены общие закономерности: в обеих экосистемах значения Q_{10} резко увеличиваются с глубиной, добавление глюкозы уменьшает Q_{10} в глубоких горизонтах, добавление азота, наоборот, увеличивает Q_{10} в верхних горизонтах, относительно богатых легкодоступным органическим веществом. Сделаны следующие выводы:

1. Глубина почвы определяет температурную чувствительность S минерализации сильнее, чем тип экосистемы, добавление азота или углерода.

2. Внесение азота значимо не влияло на количество выделяющегося углерода, но увеличивало температурную чувствительность минерализации S в почвах обеих экосистем, в горизонтах, богатых доступным органическим веществом.

3. Добавление легкоразлагаемого субстрата (глюкозы) уменьшало температурную чувствительность минерализации S в нижних горизонтах до уровня значений Q_{10} верхних горизонтов, что указывает на обусловленность высоких Q_{10} нижних горизонтов недостатком органического вещества.

4. В почвах Красноярской лесостепи скорость минерализации S определяется наличием легкодоступного субстрата, а для роста микроорганизмов, углеродсодержащего безазотистого субстрата недостаточно, еще необходим азот. При увеличении поступления S в почву из-за повышенного содержания CO_2 в атмосфере рост микробной биомассы будет определяться поступлением азота извне. Экспериментально показано, что внутреннего потенциала почв произвести минеральный азот для поддержки роста биомассы недостаточно.

Из-за контрастных различий изученных экосистем, обнаруженные закономерности, скорее всего, носят общий характер и будут проявляться в других почвах умеренной и бореальной лесной зоны. Лабораторные инкубационные эксперименты не заменяют полевых исследований, но данные, полученные в строго контролируемых условиях, помогают выявить влияние отдельных факторов на температурную чувствительность, что необходимо для моделирования процессов углеродного цикла [19]. Верификация моделей должна осуществляться в полевых опытах.

ФИНАНСИРОВАНИЕ РАБОТЫ

Работа выполнена при поддержке РФФИ, гранты № 18-54-52005 и 19-29-05122.

КОНФЛИКТ ИНТЕРЕСОВ

Авторы заявляют, что у них нет конфликта интересов.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

1. Громова М.С., Матвиенко А.И., Макаров М.И., Ченг Ш.К., Меняйло О.В. Температурная чувствительность (Q_{10}) базального дыхания как функция количества доступного углеродного субстрата, температуры и влажности // Почвоведение. 2020. № 3. С. 366–371.
2. Каганов В.В., Курганова И.Н. Оценка скорости минерализации органического вещества основных типов почв европейской части России при различных температурных режимах // Региональные геосистемы. 2011. Т. 16. № 15. С. 145–153.
3. Ларионова А.А., Квиткина А.К., Евдокимов И.В., Быховец С.С., Стулин А.Ф. Влияние температуры на интенсивность разложения лабильного и устойчивого органического вещества агрочернозема // Почвоведение. 2013. № 7. С. 803.
4. Меняйло О.В., Матвиенко А.И., Макаров М.И., Ченг Ш.К. Роль азота в регуляции цикла углерода в лесных экосистемах // Лесоведение. 2018. № 2. С. 143–159.
5. Солодовников А.Н., Рожков В.А. Исследование влияния древесной породы на почву методом дискриминантного анализа // Бюл. Почв. ин-та им. В.В. Докучаева. 2019. № 96. С. 22–46.
6. Тархов М.О., Матышак Г.В., Рыжова И.М., Гончарова О.Ю., Бобрик А.А., Петров Д.Г., Петржик Н.М. Температурная чувствительность дыхания почв бугристых торфяников севера Западной Сибири // Почвоведение. 2019. № 8. С. 946–955.
7. Тонконогов В.Д., Герасимова М.И., Лебедева И.И. Классификация почв России: 1997–2004–2008 // Грунтознавство. 2008. № 9. С. 142–146.
8. Chen J., Luo Y., Li J., Zhou X., Cao J., Wang R.W. et al. Costimulation of soil glycosidase activity and soil respiration by nitrogen addition // Global Change Biology. 2017. V. 23. № 3. P. 1328–1337.
9. Craine J.M., Fierer N., McLauchlan K.K. Widespread coupling between the rate and temperature sensitivity of organic matter decay // Nature Geoscience. 2010. V. 3. № 12. P. 854–857.
10. Davidson E.A., Janssens I.A. Temperature sensitivity of soil carbon decomposition and feedbacks to climate change // Nature. 2006. V. 440. P. 166–169.
11. Fang C., Moncrieff J.B. The dependence of soil CO_2 efflux on temperature // Soil Biol. Biochem. 2001. V. 33. № 2. P. 155–165.
12. Janssens I.A., Dieleman W., Luyssaert S., Subke J.A., Reichstein M., Ceulemans R. et al. Reduction of forest soil respiration in response to nitrogen deposition // Nature geoscience. 2010. V. 3. № 5. P. 315–322.
13. Karhu K., Alaei S., Li J., Merilä P., Ostonen I., Bengtson P. Microbial carbon use efficiency and priming of soil organic matter mineralization by glucose additions in bo-

- real forest soils with different C : N ratios // *Soil Biol. Biochem.* 2022. V. 167. P. 108615.
14. *Kuzyakov Y.* Sources of CO₂ efflux from soil and review of partitioning methods // *Soil Biol. Biochem.* 2006. V. 38. № 3. P. 425–448.
 15. *Li J., Pei J., Pendall E., Reich P.B., Noh N.J., Li B. et al.* Rising temperature may trigger deep soil carbon loss across forest ecosystems // *Adv. Sci.* 2020. V. 7. № 19. P. 2001242.
 16. *Menyailo O.V., Huwe B.* Denitrification and C, N mineralization as function of temperature and moisture potential in organic and mineral horizons of an acid spruce forest soil // *J. Plant Nutrition Soil Sci.* 1999. V. 162. № 5. P. 527–531.
 17. *Menyailo O.V., Hungate B.A., Zech W.* The effect of single tree species on soil microbial activities related to C and N cycling in the Siberian artificial afforestation experiment // *Plant and Soil.* 2002. V. 242. № 2. P. 183–196.
 18. *Menyailo O.V., Hungate B.A., Zech W.* Tree species mediated soil chemical changes in a Siberian artificial afforestation experiment // *Plant and Soil.* 2002. V. 242. № 2. P. 171–182.
 19. *Patel K.F., Bond–Lamberty B., Jian J., Morris K.A., McKeever S.A., Norris C.G. et al.* Carbon flux estimates are sensitive to data source: a comparison of field and lab temperature sensitivity data // *Environ. Res. Lett.* 2022. V. 17. № 11. P. 113003.
 20. *Phillips C.L., Nickerson N.* Soil Respiration, Reference Module in Earth Systems and Environmental Sciences, Elsevier, 2015.
 21. *Schädel C., Beem-Miller J., Aziz Rad M., Crow S.E., Hicks Pries C.E., Ernakovich J. et al.* Decomposability of soil organic matter over time: The Soil Incubation Database (SIDb, version 1.0) and guidance for incubation procedures // *Earth System Science Data.* 2020. V. 12. № 3. P. 1511–1524.
 22. *Shahzad T., Rashid M.I., Maire V., Barot S., Perveen N., Alvarez G. et al.* Root penetration in deep soil layers stimulates mineralization of millennia-old organic carbon // *Soil Biol. Biochem.* 2018. V. 124. P. 150–160.
 23. *Sokol N.W., Kuebbing S.E., Karlsen-Ayala E., Bradford M.A.* Evidence for the primacy of living root inputs, not root or shoot litter, in forming soil organic carbon // *New Phytologist.* 2019. V. 221. № 1. P. 233–246.
 24. *Usselman S.M., Qualls R.G., Thomas R.B.* Effects of increased atmospheric CO₂, temperature, and soil N availability on root exudation of dissolved organic carbon by a N-fixing tree (*Robinia pseudoacacia* L) // *Plant and soil.* 2000. V. 222. № 1. P. 191–202.
 25. *Yang Y., Li T., Pokharel P., Liu L., Qiao J., Wan Y. et al.* Global effects on soil respiration and its temperature sensitivity depend on nitrogen addition rate // *Soil Biol. Biochem.* 2022. V. 174. P. 108814.
 26. *Zak D.R., Pregitzer K.S., King J.S., Holmes W.E.* Elevated atmospheric CO₂, fine roots and the response of soil microorganisms: a review and hypothesis // *The New Phytologist.* 2000. V. 147. № 1. P. 201–222.
 27. *Zhao G., Zhang Y., Cong N., Zheng Z., Zhao B., Zhu J. et al.* Climate warming weakens the negative effect of nitrogen addition on the microbial contribution to soil carbon pool in an alpine meadow // *Catena.* 2022. V. 217. P. 106513.
 28. *Zhou L., Zhou X., Zhang B., Lu M., Luo Y., Liu L., Li B.* Different responses of soil respiration and its components to nitrogen addition among biomes: a meta-analysis // *Global change biology.* 2014. V. 20. № 7. P. 2332–2343.

Effect of Mineral Nitrogen and Glucose Application on Temperature Sensitivity (Q_{10}) of Mineralization of Soil Organic Matter

A. I. Matvienko^{1, *}, M. S. Gromova¹, and O. V. Menyailo²

¹*Sukachev Institute of Forest SB RAS, Federal Research Center “Krasnoyarsk Science Center SB RAS”, Krasnoyarsk, 660036 Russia*

²*Joint FAO/IAEA Centre of Nuclear Techniques in Food and Agriculture, Soil and Water Management and Crop Nutrition Laboratory, Seibersdorf, 2444 Austria*

*e-mail: matvienko.ai@ksc.krasn.ru

The temperature sensitivity of C mineralization in the soils of two ecosystems was studied: a forest glade and a dead cover pine forest. It is shown that the temperature sensitivity is higher in the forest glade than in the pine forest and increases down the soil profile. Soil depth was found to be the strongest determinant of Q_{10} variation. The application of nitrogen (NH₄NO₃) increased Q_{10} in the upper soil horizons, and the application of glucose, on the contrary, decreased Q_{10} in both ecosystems, the effect of glucose was most pronounced in the lower horizons. The co-application of glucose and nitrogen affected Q_{10} as well as the addition of glucose alone, indicating that the availability of a readily degradable substrate is a stronger factor influencing temperature sensitivity than nitrogen. The data obtained make it possible to predict the change in the contribution of the heterotrophic component of CO₂ emission from soils during global warming and an increase in the influx of living root inputs, phytodetritus and exogenous nitrogen into the soil.

Keywords: organic carbon, mineralization, greenhouse gases, carbon cycle, gray forest (Phaeozems), soddy-podzolic (Retisols) soils