DOI: 10.11766/trxb202005050215

江家彬,祝贞科,林森,李宇虹,李科林,王小利,葛体达,吴金水.针铁矿吸附态和包裹态有机碳在稻田土壤中的矿化及其激发效应[J].土壤学报,2021,58(6):1530-1539.

JIANG Jiabin, ZHU Zhenke, LIN Sen, LI Yuhong, LI Kelin, WANG Xiaoli, GE Tida, WU Jinshui. Mineralization of Goethite-Adsorbed and -Encapsulated Organic Carbon and Its Priming Effect in Paddy Soil[J]. Acta Pedologica Sinica, 2021, 58 (6): 1530–1539.

针铁矿吸附态和包裹态有机碳在稻田土壤中的矿化及其 激发效应^{*}

江家彬^{1,2},祝贞科^{2†},林 森^{2,3},李宇虹²,李科林³,王小利^{1†}, 葛体达²,吴金水

(1. 贵州大学农学院,贵阳 550025; 2. 中国科学院亚热带农业生态研究所农业生态系统过程重点实验室,长沙 410125; 3. 中南林业科技 大学环境科学与工程学院,长沙 410004)

摘 要:南方水稻土富含铁氧化物,土壤有机碳通过与铁氧化物结合的形式长期固存于土壤中;由于土壤中氧化铁和有机碳 主要通过吸附、键和与包裹等形式存在,所以不同的碳铁复合物的稳定性存在一定的差异。尽管已有较多研究分析了土壤中 有机碳与铁矿的结合与赋存形式,但是有机碳与铁矿间的结合方式对有机碳在水稻土中矿化及其激发效应的影响机制尚不明 确。以葡萄糖为典型小分子外源有机碳,通过制备针铁矿吸附态葡萄糖和包裹态葡萄糖,采用室内模拟培养实验,研究两种 铁矿结合态葡萄糖在淹水水稻土中的矿化特征及其激发效应。结果表明:与单独添加葡萄糖处理相比,碳铁复合物的添加分 别使 CO₂和 ¹³CO₂释放量增加了 0.39 倍~0.53 倍和 0.87 倍~1.07 倍,却使 CH₄和 ¹³CH₄释放量分别降低了 0.44 倍~0.59 倍 和 0.25 倍~0.44 倍。相对于针铁矿吸附态葡萄糖,针铁矿包裹态葡萄糖显著抑制了 CH4 释放。而且,碳铁复合物的添加均 在一定程度上促进了土壤原有有机碳矿化释放 CO2,但抑制了来源于土壤原有有机碳的 CH4 释放。其中,针铁矿包裹态葡 萄糖对来源于土壤原有有机碳的 CH₄释放量是针铁矿吸附态葡萄糖的 1.33 倍。针铁矿包裹态葡萄糖的快速矿化的碳库比例 显著高于针铁矿吸附态葡萄糖,且其半衰期(T12)较针铁矿吸附态葡萄糖大10.85倍,其快库转化速率(k1)和慢库转化速 率(k2)比铁矿吸附态葡萄糖的小 10.74 倍和 19 倍。其次,针铁矿包裹态葡萄糖对土壤有机质 CO2累积激发效应表现为较 弱的正激发(6.44 mg·kg⁻¹),而对土壤有机质CH₄累积激发效应则表现为负激发(-15.49 mg·kg⁻¹),即针铁矿包裹态葡萄糖 的添加抑制了土壤原有有机碳的矿化(-9.05 mg·kg⁻¹),从而增强了土壤有机碳的固持潜力。因此,不同结构碳铁复合物的 添加抑制了土壤原有有机碳的矿化,且针铁矿包裹态有机碳比针铁矿吸附态有机碳在水稻土中具有更强的稳定性和固碳效 应。该研究结果也表明,水稻土中与铁氧化结合的小分子有机碳相对于游离态的有机碳,具有更强的生物稳定性,更低的矿 化速率,而且能够抑制土壤有机碳的矿化,产生负激发效应,有利于增加土壤的长期固碳效应。

关键词:水稻土;碳铁复合物;碳同位素标记;激发效应;碳固持

中图分类号: X144 文献标志码: A

^{*} 国家自然科学基金项目(41761134095, 41877104, 31860160)资助 Supported by the National Natural Science Foundation of China (Nos. 41761134095, 41877104, and 31860160)

 ^{*} 通讯作者 Corresponding author, E-mail: zhuzhenke@isa.ac.cn; E-mail: 112512178@qq.com
 作者简介: 江家彬(1995—), 男, 贵州遵义人, 硕士研究生, 主要研究方向为植物营养。E-mail: 946272387@qq.com
 收稿日期: 2020–05–05; 收到修改稿日期: 2020–06–26; 网络首发日期(www.cnki.net): 2020–08–27

Mineralization of Goethite-Adsorbed and -Encapsulated Organic Carbon and Its Priming Effect in Paddy Soil

JIANG Jiabin^{1, 2}, ZHU Zhenke^{2†}, LIN Sen^{2, 3}, LI Yuhong², LI Kelin³, WANG Xiaoli^{1†}, GE Tida², WU Jinshui²

(1. Agricultural College of Guizhou University, Guiyang 550025, China; 2. Key Laboratory of Agro Ecological Processes in Subtropical Region, Institute of Subtropical Agriculture, Chinese Academy of Sciences, Changsha 410125, China; 3. School of Environmental Science and Engineering, Central South Forestry University, Changsha 410004, China)

Abstract: [Objective] The paddy soil in South China rich in iron oxides has soil organic carbon (OC) stored for a long time in association with iron oxides. As the iron oxide and organic carbon in the soil exist mainly in adsorbed-, bonded, and encapsulated forms, the carbon-goethite association vary in stability with the form. Although a large volume of studies have analyzed how OC and iron oxides associate in the soil and what form they exist in. However, so far little is known about mechanism of the association, relative to type, between iron oxides and OC affecting mineralization of OC and its priming effects (PE) in paddy soil. [Method] Glucose was used as the typical low molecular weight exogenous C, and prepared into goethite-adsorbed glucose (Goe-G) and goethite-encapsulated glucose (Goe*G), which were then incubated in the experiment to explore characteristics of the mineralization of the two iron oxides-glucose associations and their PE in paddy soil. [Result] Results show that compared with the pots amended with glucose alone, the pots amended with the two types of carbon-goethite association, separately, had CO_2 and ${}^{13}CO_2$ emission increased by 0.39-0.53 times and 0.87-1.07 times, respectively, and CH_4 and ${}^{13}CH_4$ emission decreased by 0.44-0.59 fold and 0.25-0.44 fold, respectively. Relative to amendment of goethite-adsorbed glucose, amendment of goethite-encapsulated glucose significantly inhibited CH₄ release. What is more, amendment of carbon-goethite association, regardless of type, promoted the mineralization of SOC into CO_2 but inhibited the release of native SOC-derived CH_4 . The inhibitory effect of goethite-encapsulated glucose on the release of native SOC-derived CH₄ was significantly greater than that of goethite adsorbed glucose. The fast pool of goethite-encapsulated glucose was higher than that of goethite adsorbed glucose, and its half-life $(T_{1/2})$ was 10.85 times longer than that of goethite adsorbed glucose, and the turnover rate of the fast pool (k_1) and slow pool (k₂) was 10.74 and 19 times smaller than that of the goethite adsorbed glucose, respectively. Secondly, the goethite encapsulated glucose-induced a weak positive PE for CO₂ emission (6.44 mg kg⁻¹), but a negative PE for CH₄ emission (-15.49 mg·kg⁻¹). The findings suggest that the amendment of goethite-encapsulated glucose inhibits mineralization of native SOC(-9.05 $mg kg^{-1}$) and enhances the potential of C assimilation in the paddy soil. Though the addition of either carbon-goethite association has the effect inhibiting mineralization of native SOC, the amendment of goethite-encapsulated OC is more beneficial than that of goethite-adsorbed OC to soil C stabilization and sequestration. [Conclusion] The findings in the experiment suggest that iron-oxides-bonded low molecular weight OC is higher in biological stability than soluble OC, but relatively low in mineralization rate, thus inhibiting mineralization of native SOC and inducing negative priming effect. Therefore, amendment of OC bonded with iron oxides is beneficial to long-term C sequestration effect in paddy soils.

Key words: Paddy soil; Carbon-goethite association; Carbon isotope labeling; Priming effect; Carbon sequestration

土壤有机碳(SOC)是土壤碳库的重要组成部 分,其含量可以反映土壤肥力的高低,增加SOC含 量对提高土壤肥力和作物产量具有重要意义^[1]。在 农田生态系统中,土壤有机碳主要来源于根系分泌 物、作物残体以及人为施入有机肥等,并通过土壤 微生物的分解与转化形成微生物残留物等最终贮存 于土壤有机碳库中^[2]。有机碳在土壤中的稳定性, 主要受有机碳结构、微生物可接触性和土壤理化性 质的影响^[3-5]。其中,有机碳与土壤矿物相互作用, 形成有机-无机复合物对土壤有机碳的形成与稳定 至关重要。

铁氧化物特殊的物理化学性质(例如,比表面 积大、吸附络合能力强、晶态结构复杂,并易于发 生氧化还原转化和晶相转化),使其很容易与土壤有 机碳通过表面吸附和物理包裹等形成有机-矿物复 合物,构成了对亚热带土壤有机碳的特有矿物保护 机制^[6-8]。铁氧化物在土壤中的主要赋存形态包括: 游离态氧化铁、络合态氧化铁、无定型态氧化铁和 高结晶度稳定型氧化铁^[9]。弱晶态的无定型氧化铁 因其具有较大的比表面积和吸附位点,通常能吸附 固定土壤中的有机碳,然而无定型铁氧化易干被还 原溶解,所以吸附的有机碳会被重新释放到土壤中 被微生物分解矿化,因而铁氧化物吸附态有机碳在 土壤中的稳定较弱。而高结晶度氧化铁虽然对有机 碳的吸附能力相对较弱,但是其在由低结晶度转化 为高结晶度氧化铁过程中,能够通过次生铁矿的形 成,逐层覆盖和包裹吸附在原来低结晶度氧化铁表 面吸附的有机碳,这种被高结晶度氧化铁包裹的有 机碳,较难被微生物利用,因而其稳定性也相对较 高^[7-8, 10]。 Barral 等^[11]及胡国成和章明奎^[12]研究发 现不同形态铁氧化物对团聚体稳定性的影响不同, 且团聚体稳定性与游离态铁氧化物的含量成正相关 关系,其主要通过络合作用的方式与有机碳结合形 成化学稳定的有机络合物,从而提高有机碳的稳定 性。Lalonde^[10]和 Kleber^[13]等研究发现有机碳分子与 铁离子之间的包裹态并非一次性完成的, 而是随着 铁、碳扩散聚集下多次反复形成一种类似于洋葱的 结构,从而有利于减弱微生物对有机碳的分解^[14]。 因此,研究土壤中铁氧化物含量、含铁矿物结构及 其与有机碳的结合形式,对探究土壤有机碳转化与 稳定具有重要意义。

土壤中有机碳与矿物的吸附和解吸过程是动态 的,而且由于铁矿的还原溶解和再成矿,使土壤中 碳铁复合物处于一个动态形成与分解过程。因此, 在土壤碳铁复合物中的有机碳也会参与土壤碳循环 过程。Kalbitz等^[15]通过培养试验研究表明,吸附态 有机碳组分的矿化量可达到溶液中 DOC 矿化量的 六分之一。Rumpel等^[16]制备有机碳与铁矿形成包裹 态复合物,重新加入土壤进行矿化实验,发现约有 2%的有机碳被矿化释放。所以,不同结构态的碳铁 复合物在土壤中的矿化速率取决于有机碳与铁矿的 结合形式与稳定性。因此,通过研究有机无机复合 物的矿化特征,可以判断其稳定性强度及其对土壤 有机碳积累的贡献。

我国稻田土壤面积广阔,近 30 年来有机碳储量 显著增加,显示出了较大的固碳潜力^[17]。亚热带稻 田土壤铁含量较高,由于自身的湿地属性和频繁的 氧化-还原交替过程,使铁氧化物在有机碳的吸附固 定过程中起着重要作用。同时,由于铁氧化物还原 过程中会重新释放有机碳,所以稻田土壤中碳铁复 合物的周转过程尤其复杂。因此,为研究稻田土壤 中铁氧化物与有机碳结合的微生物矿化特征,及其 对土壤原有有机碳矿化的激发效应,本研究选择¹³C 标记葡萄糖作为典型小分子有机碳,通过制备针 铁矿吸附态和包裹态葡萄糖,研究不同铁矿结合 态有机碳的矿化特征及其激发效应,探究稻田土 壤中碳铁复合物的稳定机制及其对土壤有机碳积 累的贡献。

1 材料与方法

1.1 供试土壤

供试土壤采自湖南省浏阳市龙伏镇龙伏社区 (27°51'-28°34'N,113°10'-114°15'E)长期种植水稻 的试验地,采样地主要为花岗闪长岩高度风化后发 育的花岗岩红壤,属于亚热带季风湿润气候,年总 日照天数 64 d,年均降雨量 1 592 mm,年均气温 17.5 ℃。采集耕作层(0~20 cm)土壤样品,人工剔除 可见的石块和动植物残体后运回实验室。一部分土 壤样品风干后过 2 mm 和 0.149 mm 筛,用于土壤理 化性质的测定(表1)。剩余土样过 2 mm 筛,在 25℃ 恒温、黑暗条件下淹水预培养 30 d。

Table 1 Physiochemical properties of the soil 微生物生 溶解性有机 全铁 土壤有机 全氮 碱解氮 有效磷 全磷 碳氮比 土壤类型 黏粒 物量碳 碳 SOC Total N 碳 DOC Alkalyzable N Total P Total Fe pН Olsen-P Soil type C/N MBC Clav /% $/ (g \cdot kg^{-1}) / (g \cdot kg^{-1})$ / (mg·kg⁻¹) $/ (mg \cdot kg^{-1})$ $(mg\cdot kg^{-1}) / (g\cdot kg^{-1}) / (g\cdot kg^{-1})$ / (mg·kg⁻¹) 红壤 Ultisol 5.5 13.51 14 9.0 98.40 531.9 102.2 13.8 20.9 0.2 39.1

表1 供试土壤基本理化性质

1.2 针铁矿及其碳铁复合物的制备

针铁矿 (Goe)的制备是将 90 mL 5.0 mol·L⁻¹ 的 NaOH 快速倒入盛有 50 mL 1.0 mol·L⁻¹的 FeCl₃·6H₂O的水浴罐中,在70 ℃水浴锅中水浴 60 h, 期间搅拌 2~3次,冷却后静置,倒去上清液,调节 pH 至 6.5~7.5,烘干后过 100 目筛备用^[18]。包裹态 碳铁复合物 (Goe*G)的制备是在加入 NaOH 溶液 之前,将 50 mL ¹³C-葡萄糖溶液 (5 atom% ¹³C)加 入 1 L 水浴罐中,其余步骤余与针铁矿制备方法一 致。吸附态针铁矿 (Goe-G)的制备方法是将 60 g 针铁矿倒入装有 ¹³C-葡萄糖溶液 (5 atom% ¹³C)的 震荡瓶中,在 25℃下震荡 24 h。震荡结束后离心, 将下层沉淀冷冻干燥后备用。

1.3 土壤室内模拟培养实验

通过 ¹³C 标记葡萄糖和针铁矿,制备不同形态 碳铁复合物。共设置 5 个处理:(1)±(Soil);(2) ±+针铁矿(Soil + Goe);(3)±+葡萄糖(Soil + Glu);(4)±+吸附态针铁矿(Soil+Goe-G);(5) ±+包裹态针铁矿(Soil+Goe*G),每个处理重复 3 次。具体步骤为:称取预培养土壤 20 g(干土计) 于 500 mL 厌氧瓶中,分别按上述处理对实验材料进 行添加,添加量及其基本性质如表 2 所示,再根据 质量加入一定量的蒸馏水(水/±:1/1.5);在 25℃ 黑暗条件下淹水培养。另设置一个完全空白对照(只 添加水)。于培养后的 1、3、5、7、10、15、20、 25、30、35、40、45、50、55、60、70、80、90、 100 和 120 d 采集气体。

1.4 测定项目与方法

土壤 pH 采用电位法 (水土比 2.5:1) 测定; 土壤黏粒含量采用吸管法测定;土壤有机碳(SOC) 采用重铬酸钾外加热法测定;全氮(TN)采用半微 量凯氏法测定:土壤溶解性有机碳(DOC)采用湿 氧化法—有机碳分析仪(岛津 Vwp,日本)测定; 碱解氮(AN)采用碱解扩散法测定;全磷(TP)采 用碱熔-钼锑抗比色法测定;有效磷(Olsen-P)采 用 0.05 mol·L⁻¹HCl 和 0.025 mol·L⁻¹(1/2H₂SO₄) 浸 提一钼锑抗比色法测定;土壤微生物生物量碳 (MBC)采用氯仿熏蒸培养法和 0.5 mol·L⁻¹K₂SO₄溶 液浸提后用湿氧化法—有机碳分析仪(岛津 Vwp, 日本)测定; CO₂和 CH₄采用气象色谱法—温室气 体气相色谱仪(7890 A Agilent GC6890, Agilent Technologies, Palo Alto, CA, USA) 测定; ¹³CO₂ $和^{13}$ CH₄采用稳定性同位素质谱仪(MAT 253, Thermo Fisher Scientific, Waltham, MA, USA) 测 定;土壤全铁含量采用 HF-HNO3-HClO4 消煮一原子 吸收分光光度法测定。

1.5 数据处理

在土壤中添加不同形态¹³C-葡萄糖-铁矿复合物 进行培养,土壤原有碳和外源碳矿化产生的 CO₂气 体释放量计算公式为:

 处理 Treatment	添加物 Additives	添加量 Added amount /(g·kg ⁻¹ soil)	¹³ C 丰度 ¹³ C Atom /%	C 质量分数 C mass fraction /%	Fe 质量分数 Fe mass fraction /%	添加 C Add C / (g·kg ⁻¹ soil)	C/Fe 摩尔比 C/Fe molar ratio
土+针铁矿 Soil+Goe	Goe	6.535	-	-	61.2	-	-
土+葡萄糖 Soil+Glu	Glu	0.300	3.48	40.1	-	0.120	-
土+吸附态针铁矿 Soil+Goe-G	Goe-G	7.148	4.41	1.64	56.0	0.117	0.137
土+包裹态针铁矿 Soil+ Goe*G	Goe*G	6.943	3.67	2.15	57.6	0.149	0.174

表 2 铁氧化物和碳铁复合物的基本性质

$$C_{SOC} = C_{measure} \times (\delta^{13}CO_{2 measure} - \delta^{13}CO_{2 glucose}) /$$

 $(\delta^{13}CO_{2 SOC} - \delta^{13}CO_{2 glucose})$ (1)

$$C_{glucose} = C_{measure} - C_{SOC} \qquad (2)$$

式中, C_{SOC} 为来源于土壤原有有机碳(SOC)的释 放的 CO_2 量; $C_{measure}$ 为各处理释放的 CO_2 -C 总量(mg kg⁻¹); $\delta^{13}CO_{2 measure}$ 为总 CO_2 的 ¹³C 丰度; $\delta^{13}CO_{2 soc}$ 为 SOC 的 ¹³C 丰度(自然丰度对照); $\delta^{13}CO_{2 glucose}$ 为外源葡萄糖-¹³C 的 ¹³C 丰度; $C_{glucose}$ 为 ¹³C-葡萄糖 释放的 CO_2 量。

土壤原有碳和外源碳矿化作用产生的 CH₄ 释放 量计算同上。

葡萄糖-¹³C 的矿化率用各采样时间点的 CO₂-¹³C和CH₄-¹³C总释放量与加入土壤中的葡萄糖 ¹³C总量比值表示。

激发效应(PE)计算公式: PE = $C_{\&-13C}$ - C_{SOC} 式中, $C_{\&-13C}$ 为添加了葡萄糖-¹³C 处理的中土壤原 有有机碳释放的 CO₂ 量, C_{SOC} 为对照组土壤有机碳 CO₂释放量。

CH₄激发效应同上。

葡萄糖-¹³C 在土壤中的百分含量采用双库模型 进行拟合,公式如下:

$$S = a_1 \times e^{-K_1 t} + a_2 \times e^{-K_2 t}$$
 (3)

$$T_{1/2} = \ln(2) / K_1$$
 (4)

式中, a₁、a₂分别表示葡萄糖-¹³C的快库、慢库所占 比例, S为¹³C在土壤中的比例, t为培养时间, K₁、 K₂分别表示葡萄糖-¹³C快库、慢库的矿化速率常数。 T1/2 表示快库的半衰期。

以上计算均为 3 次重复的平均值,数据整理 采用 Microsoft Excel 2010,数据处理及方差分析 采用 SPSS18.0,采用 Origin 8.5 进行绘图及双库 模型分析。

2 结 果

不同结合态碳铁复合物对稻田土壤有机碳矿 化的影响

针铁矿、葡萄糖和碳铁复合物的添加显著增加 了土壤 CO₂的累积释放量(图 1a)。在 0~120 d 培 养期间, CO₂累积释放量前期(0~10 d)快速增加, 后期(80~120 d)趋于平缓。培养试验 120 d 时, Goe、Glu、Goe-G和 Goe*G添加条件下 CO₂的累积 释放量较对照处理分别增加了 14.8%、11.6%、38.2% 和 32.3%。整体而言,葡萄糖与铁矿的添加促进了 CO₂的释放,具体表现为 Goe-G>Goe*G> Goe > Glu。 其中 Goe-G和 Goe*G处理 CO₂释放量显著大于 Goe 和 Glu 处理;但 Goe-G和 Goe*G处理,以及 Goe 和 Glu 处理间无显著差异。

针铁矿和针铁矿吸附形成的碳铁复合物增加了 土壤 CH₄的累积释放量(图 1b)。120 d 时,在各个添 加处理中,单独添加葡萄糖使 CH₄ 释放量增加了 36.7%;针铁矿及其铁复合物的添加使 CH₄ 累积释放 量在整个培养期内稳步释放,其中 Goe 和 Goe-G 添加 处理使 CH₄的释放分别增加了 7.95 和 10.24 mg·kg⁻¹, Goe*G 处理则使 CH₄的释放量减少了 8.5%。



图 1 不同形态碳铁复合物添加条件下 CO₂(a)和 CH₄(b)的累积释放量

 $Fig. 1 \quad Cumulative \ release \ of \ CO_2 \ (\ a \) \ and \ CH_4 \ (\ b \) \ after \ addition \ of \ carbon-goethite \ association \ relative \ to \ form$

2.2 外源葡萄糖-¹³C和土壤原有有机碳的矿化率

相较于单独添加葡萄糖处理,碳铁复合物中葡 萄糖矿化生成¹³CO₂的比例明显增加(图 2a),生 成¹³CH₄的比例却降低了(图 2b)。120 d 时,只添 加葡萄糖的处理中以¹³CO₂的形式释放了 35.08% 的葡萄糖-¹³C,以¹³CH₄的形式释放了 11.95%的葡 萄糖-¹³C; 而添加 Goe-G 和 Goe*G 的处理则以 ¹³CO₂ 的形式释放了 53.45%和 48.82%的葡萄糖 -¹³C,以¹³CH₄的形式释放了 4.92%和 6.65%的葡萄 糖-¹³C。





针铁矿及其碳铁复合物显著促进了土壤原有有 机碳矿化生成 CO₂(图 3a),但降低了生成 CH₄的 比例(图 3b)。相较于外源碳的矿化率,土壤原有 有机碳(SOC)的矿化率整体上表现出了相一致的 趋势,SOC 矿化生成 CO₂的比例在前期(0~10 d) 表现出快速升高,后期增长缓慢的趋势。120 d 时, 与只添加葡萄糖的处理相比,碳铁复合物的添加促 进了土壤原有有机碳矿化生成 CO₂。与只添加 Glu 的处理相比,碳铁复合物添加抑制了 CH₄的产生。 120 d 后,Goe-G 和 Goe*G 处理土壤原有有机碳释 放 CH4 的比例率分别为 0.61%和 0.46%。

2.3 外源葡萄糖-13C的双库模型

不同结构碳铁复合物-¹³C 输入条件下其矿化速 率、半衰期、快库和慢库的分配比例也存在差异(表 3)。 运用一级动力学双指数模型对不同形态碳铁复合物 -¹³C 向快库和慢库的分配进行拟合, 拟合结果显示: 只添加 Glu 的处理, 有 38.5%葡萄糖-¹³C 为快库, 61.6%为慢库; 而添加 Goe-G 和 Goe*G 的处理, 则 分别有 52.6%和 78.1%的葡萄糖-¹³C 为快库, 52.2% 和 24.6%为慢库; 碳铁复合物的添加促进了外



图 3 土壤原有有机碳矿化生成 CO₂(a)和 CH₄(b)的比例 Fig.3 Percentage of the native SOC mineralized to CO₂(a) and CH₄(b)

源碳向快库转化。而碳铁复合物的添加下葡萄糖 -¹³C 快库的半衰期($T_{1/2}$)、快库分解速率(K_1)和 慢库分解速率(K_2)也存在差异;其中,只添加 Glu 的处理 $T_{1/2}$ 、 K_1 和 K_2 分别为 5.7 d、44.5 d 和 0.5 d; 而添加 Goe*G 处理的 $T_{1/2}$ 高于只添加葡萄糖和吸附 态针铁矿处理为 55.7 d, K₁和 K₂则显著低于只添加 葡萄糖和吸附态针铁矿处理,分别为 4.6 d 和 0 d。 总的来说,针铁矿及其复合物转化为快库的比例及 半衰期高于单独添加葡萄糖,且 Goe*G 中有机碳的 半衰期是单独葡萄糖的约 10 倍。

表 3 外源葡萄糖-¹³C 的双库转化特征

12 - -

Table 3 Characteristics of the shift of input glucose- ¹³ C between the two pools										
	烛 床 。	快库分解速率 K ₁	榅 庄 。	慢库分解速率 K ₂	快库半衰期 T _{1/2}					
处理 Treatment	Fast C pool a_1	Decomposition rate of	Slow storage a_2	Decomposition rate of slow	Half life of fast C pool					
		fast C pool K ₁		C pool K ₂	T _{1/2}					
		$/a^{-1}$	/ 70	$/a^{-1}$	/d					
土+葡萄糖	28.5+0.0	44.5±4.1b	61.6±1.2a	0.5±0.1c	5.7±0.5c					
Soil+Glu	38.3±0.90									
土+吸附态针铁矿	52 () 0 (b	54.0±6.1a	52.2±0.3b	0.8±0.0b	4.7±0.5c					
Soil+Goe-G	52.0±0.00									
土+包裹态针铁矿	70.1+4.2	4.6±0.2d	24 (+2.0	0.0±0.0d	55.7±2.6a					
Soil+Goe*G	/8.1±4.2a		24.0±3.90							

注:表中数据为平均值±标准误。同列不同字母表示差异显著(P < 0.05)。Note: The data in the table are presented as mean+/-standard deviation. Data with different letters in same column mean significant difference (P < 0.05).

2.4 不同结合态碳铁复合物的激发效应

针铁矿、葡萄糖及其碳铁复合物加入土壤后, 相对于对照处理均不同程度地影响了土壤原有有机 碳的 CO₂和 CH₄的释放速率。在整个培养期内,只 添加 Glu 的处理 CO₂为负累积激发效应,而添加不 同形态铁氧化物及其碳铁复合物的处理表现为正累 积激发效应;其中,Goe*G 在前期(0~30 d)为负 激发效应,后期逐渐变为正激发效应。120 d 时, CO₂ 累积激发效应大小顺序为:Goe>Goe-G> Goe*G>Glu(图4a)。与只添加针铁矿的处理相比, Goe-G和Goe*G的添加均表现负PE_{CO2}和负PE_{CH4}; CH₄累积激发效应大小顺序为:Glu>Goe>Goe-G >Goe*G(图4b); 120 d 培养期内,针铁矿包裹态 葡萄糖对土壤有机质 CO₂累积激发效应表现为较弱



Fig. 4 Cumulative priming effect of carbon-goethite association on CO_2 (a) and CH_4 (b) relative to form of the compound

的正激发(6.44 mg·kg⁻¹),而对土壤有机质 CH₄ 累 积激发效应则表现为负激发(-15.49 mg·kg⁻¹),即 针铁矿包裹态葡萄糖的添加抑制了土壤原有有机碳 的矿化总激发效应为(-9.05 mg·kg⁻¹)。

3 讨 论

3.1 不同结构态碳铁复合物在土壤中的矿化特征

小分子有机碳是土壤有机碳库中的重要组成部 分,尽管在土壤中含量较低但是其作为微生物碳源, 在维持土壤微生物生长和土壤元素循环等过程中起 重要作用[19]。然而,由于水稻土富含铁铝锰等变价 金属元素及其氧化物,所以在水稻土干湿交替过程 中,伴随在土壤矿物的晶相转化,土壤中可溶性的小 分子有机质会以吸附或是包裹等形式与铁氧化物等 结合形成复合物^[20]。因此,相较于游离态的小分子 有机碳,吸附态和矿物包裹态有机碳与微生物的可接 触性以及可利用性均会相应降低。本研究结果表明针 铁矿吸附的葡萄糖总矿化率达到了 55.4%, 显著高于 针铁矿包裹态葡萄糖的矿化率(46.8%),这证实了包 裹态有机碳的微生物可利用性更低。然而,同时也发 现,单独添加葡萄糖处理的葡萄糖矿化率显著低于添 加碳铁复合物处理的葡萄糖矿化率,这可能是因为针 铁矿的加入为土壤提供了新的电子受体,促进了微生 物对电子供体(葡萄糖)的利用^[21]。此外,也可能 是因为铁矿加入土壤后形成新的活性热区,使土壤微 生物更容易接触到铁矿结合的葡萄糖,使针铁矿表面 吸附的葡萄糖的矿化率更高。尽管铁矿的加入可以加 快土壤微生物的呼吸,但是却显著抑制了甲烷的产 生。此外,在培养试验的前80d,铁矿吸附和包裹的 葡萄糖矿化成 CH4 的比例低于单独添加葡萄糖的处 理。这主要是因为土壤中铁的还原电势高于甲烷生成 的电势,三价铁更易于获取电子发生还原反应,所以 土壤中的铁还原菌优先进行铁还原,抑制了产甲烷过 程。而在 80 d 后,当土壤中铁还原下降到较低速率 的时候,产甲烷菌活性得以升高,并主导甲烷产生过 程促进甲烷的释放^[22-23]。

有机碳矿化动力学模型分析结果表明,碳铁复 合物的添加使葡萄糖-¹³C 的快库所占比例以及半衰 期大于单独添加葡萄糖,而且针铁矿包裹态葡萄糖 向快库转化的比例以及半衰期显著大于吸附态葡萄 糖。这主要是因为针铁矿的比表面积较低且结晶度 高,通过吸附或包裹态固定的碳很难被微生物利用, 导致其半衰期较长,且快库分解速率和慢库分解速 率较低。而吸附态与包裹态由于其碳铁结合的方式 不同,包裹态是通过有机碳上的羧基与铁矿表面的 羟基结合,形成一层一层类似于洋葱包裹的结构^[24], 从而抑制了微生物与碳的接触;因此,相较于吸附 态,碳铁通过包裹态的方式结合更有利于在土壤固 定。因此,通过包裹态方式形成的土壤矿物包裹态 小分子有机物更易在土壤中长期固存。

3.2 不同结构态碳铁复合物对土壤有机质激发效 应的影响

伴随铁矿还原溶解过程,矿物结合态有机碳在 矿化的同时也影响着土壤原有有机碳的矿化。土壤 原有有机碳的激发效应受底物的可利用程度和含量 影响,因此,碳铁复合物的结合形式所导致的葡萄 糖可利用性影响着其激发效应的方向与强度。单独 添加葡萄糖对 CO₂ 的产生表现出较强的负激发效 应,这可能是因为游离态葡萄糖的输入使得土壤微 生物优先利用葡萄糖,抑制了微生物对土壤原有有 机碳的矿化,从而产生了负激发效应^[25]。铁矿加入 产生了明显的正激发效应,这是因为碳铁复合物的 添加为铁还原菌提供了碳源和电子受体,形成碳铁 耦合,促进铁的异化还原过程并释放 CO₂^[26-27]。而 相对于单独添加针铁矿的处理,碳铁复合物的正激 发效应相对降低了,主要是因为碳铁复合物中释放 出来的葡萄糖能够为微生物提供一定量的碳源,降 低了微生物对土壤原有有机碳的矿化程度。相比于 碳铁复合物对产生 CO₂的激发效应,其对 CH₄ 激发 效应的规律相反,即针铁矿的加入相对于单独添加 葡萄糖抑制了激发效应的强度。这也主要是因为铁 矿优先竞争电子,抑制甲烷的产生。不同于针铁矿 吸附态葡萄糖,针铁矿包裹态葡萄糖使 CH4 激发效 应的方向为负。这可能是因为针铁矿包裹态葡萄糖 复合物的制备过程中,葡萄糖的加入降低了针铁矿 的结晶度, 使得低结晶度的针铁矿较高结晶度的针 铁矿更容易被微生物还原,因此对产甲烷的抑制作 用也更强,所以对甲烷产生了负激发效应。

4 结论

水稻土中添加不同结构碳铁复合物进行淹水培养,针铁矿包裹态碳铁复合物的快速矿化碳库和慢

速矿化碳库的转化速率较单独添加葡萄糖和针铁矿 吸附态碳铁复合物更低,且半衰期增加了约10倍, 表明铁矿包裹态小分子有机碳具有更强的稳定性和 滞留时间。针铁矿包裹态葡萄糖在一定程度上促进 了 CO₂激发效应(6.44 mg·kg⁻¹),却抑制了 CH₄激 发效应(-15.49 mg·kg⁻¹),即产生了总的负激发效 应(-9.05 mg·kg⁻¹),表明针铁矿包裹态葡萄糖的添 加可增强土壤有机碳的积累。水稻土中与铁氧化结 合的小分子有机碳相对于游离态的有机碳,具有更 强的生物稳定性,而且在土壤有机碳矿化过程中产 生负激发效应,有利于保护土壤原有有机碳,增加 土壤的长期固碳效应。

参考文献(References)

- [1] Zhang X B. The synergistic effects of evolution of soil organic carbon on increment of crop yield in arable land in China[D]. Beijing: Chinese Academy of Agricultural Sciences, 2016.[张旭博. 中国农田土壤有机碳演变及 其增产协同效应[D]. 北京:中国农业科学院, 2016.]
- [2] Lal R. Soil carbon sequestration to mitigate climate change[J]. Geoderma, 2004, 123 (1/2): 1-22.
- [3] Wu Q B, Wang X K, Guo R. Soil organic carbon stability and influencing factors[J]. Chinese Journal of Soil Science, 2005, 36 (5): 743—747. [吴庆标, 王效科, 郭然. 土壤有机碳稳定性及其影响因素[J]. 土壤通报, 2005, 36 (5): 743—747.]
- [4] Liu M Q, Chen X Y, Guo J H, et al. Soil biota on soil organic carbon stabilization[J]. Advances in Earth Science, 2007, 22 (2): 152—158. [刘满强,陈小云,郭菊花,等. 土壤生物对土壤有机碳稳定性的影响[J]. 地球科学进展,2007,22 (2): 152—158.]
- [5] An J, Deng B, Han JG, et al. A review: Stability of soil organic carbon[J]. Grassland and Turf, 2009, 29 (2):
 82-87. [安静,邓波,韩建国,等. 土壤有机碳稳定性研究进展[J]. 草原与草坪, 2009, 29 (2): 82-87.]
- Lützow M V, Kögel-Knabner I, Ekschmitt K, et al. Stabilization of organic matter in temperate soils: Mechanisms and their relevance under different soil conditions - A review[J]. European Journal of Soil Science, 2006, 57 (4): 426-445.
- [7] Wang L, Ying R R, Shi J Q, et al. Advancement in study on adsorption of organic matter on soil minerals and its mechanism[J]. Acta Pedologica Sinica, 2017, 54 (4): 805-818. [王磊,应蓉蓉,石佳奇,等.土壤矿物对有 机质的吸附与固定机制研究进展[J].土壤学报,2017, 54 (4): 805-818.]
- [8] Zhang Z Y, Zhang Y F. Compared study on different morphological iron and amorphous silica and alumium in the various soils[J]. Journal of Heilongjiang August First

Land Reclamation University, 1989 (1): 19-24. [张之 一,张元福. 几种土壤中不同形态铁及无定形硅铝的比 较研究[J]. 黑龙江八一农垦大学学报, 1989 (1): 19-24.]

- [9] Wang LY, Qin L, Lü XG, et al. Progress in researches on effect of iron promoting accumulation of soil organic carbon[J]. Acta Pedologica Sinica, 2018, 55 (5): 1041—1050. [王璐莹,秦雷,吕宪国,等. 铁促进土壤有 机碳累积作用研究进展[J]. 土壤学报, 2018, 55 (5): 1041—1050.]
- Lalonde K, Mucci A, Ouellet A, et al. Preservation of organic matter in sediments promoted by iron[J]. Nature, 2012, 483 (7388): 198.
- [11] Barral M T, Arias M, Guérif J. Effects of iron and organic matter on the porosity and structural stability of soil aggregates[J]. Soil and Tillage Research, 1998, 46 (3/4): 261–272.
- [12] Hu G C, Zhang M K. Mineralogical evidence for strong cementation of soil particles by iron oxides[J]. Chinese Journal of Soil Science, 2002, 33 (1): 25—27. [胡国成,章明奎. 氧化铁对土粒强胶结作用的矿物学证据[J]. 土壤通报, 2002, 33 (1): 25—27.]
- [13] Kleber M, Mikutta R, Torn M S, et al. Poorly crystalline mineral phases protect organic matter in acid subsoil horizons[J]. European Journal of Soil Science, 2005, 56 (6): 717-725.
- Guggenberger G, Kaiser K. Dissolved organic matter in soil: Challenging the paradigm of sorptive preservation[J]. Geoderma, 2003, 113 (3/4): 293-310.
- [15] Kalbitz K, Schwesig D, Schmerwitz J, et al. Changes in properties of soil-derived dissolved organic matter induced by biodegradation[J]. Soil Biology & Biochemistry, 2003, 35 (8): 1129–1142.
- [16] Rumpel C , Eusterhues K , Kögel-Knabner I. Non-cellulosic neutral sugar contribution to mineral associated organic matter in top- and subsoil horizons of two acid forest soils[J]. Soil Biology & Biochemistry, 2010, 42 (2): 379–382.
- [17] Song D. Evolution of soil organic carbon and evaluation of carbon sequestration potential in cultivated land of lower reaches of Liaohe River Plain[D]. Shenyang: Shenyang Agricultural University, 2013.[宋丹. 下辽河 平原耕地土壤有机碳时空变化及固碳潜力估算[D]. 沈 阳: 沈阳农业大学, 2013.]
- [18] McCormick M L, Adriaens P. Carbon tetrachloride transformation on the surface of nanoscale biogenic magnetite particles[J]. Environmental Science & Technology, 2004, 38 (4): 1045-1053.
- [19] Wang Y. Effect of different molecular weights organic carbon on the formation of soil aggregates[D]. Nanchang: Nanchang University, 2018.[王越. 不同分 子量有机碳施加对土壤团聚体形成影响研究[D]. 南 昌:南昌大学, 2018.]

- [20] Wang Y. Disstribution of iron oxides and C sequestration in red paddy soil[D]. Nanjing: Nanjing Agricultural University, 2012.[王莹. 红壤性水稻土铁氧化物的分异 特征与固碳机制[D]. 南京:南京农业大学, 2012.]
- [21] Tan Z X. Study of microbial iron reduction and electron transfer characteristic in paddy soil[D]. Yangling, Shannxi:Northwest A & F University, 2003. [谭中欣. 水 稻土中铁还原及其电子传递特征研究[D]. 陕西杨凌: 西北农林科技大学, 2003.]
- [22] Wang B C. Electrochemical activity of iron reducing bacteria and diversity of methanogens in sediments of bohai sea and its coastal rivers[D]. Beijing: University of Chinese Academy of Sciences (Yantai Institute of Coastal Zone Research, Chinese Academy of Sciences), 2019.[王 炳臣. 渤海及其入海河流沉积物中铁还原菌电活性及 产甲烷菌多样性的研究[D]. 北京:中国科学院大学(中国科学院烟台海岸带研究所), 2019.]
- [23] Zhao L F. Study on the passivation effect of humic acid, ferrihydrite and their coprecipitates on cadmium in soils[D]. Lanzhou: Lanzhou University, 2019.[赵立芳. 腐植酸、水铁矿及其共沉物对土壤镉的钝化效果研究
 [D]. 兰州:兰州大学, 2019.]
- [24] Ma X, Wei L, Tang M L, et al. Effects of varying

long-term fertilization on organic carbon mineralization and priming effect of paddy soil[J]. Environmental Science, 2018, 39 (12): 5680—5686. [马欣,魏亮, 唐美玲,等. 长期不同施肥对稻田土壤有机碳矿化及 激发效应的影响[J]. 环境科学, 2018, 39 (12): 5680—5686.]

- [25] Li L, Qu D. Effects of humic acid on microbial iron (III) reduction in paddy soils[J]. Acta Agriculturae Boreali-occidentalis Sinica, 2008, 17(6): 322–328. [李 丽,曲东. 腐殖酸对水稻土中异化铁还原的影响[J]. 西 北农业学报, 2008, 17(6): 322–328.]
- [26] Song J X, Wu C, Qu D. The effect of organic carbon on microbial iron reduction in paddy soils[J]. Journal of Agro-Environment Science, 2013, 32(2): 299—306. [朱 建潇, 吴超, 曲东. 有机碳源对水稻土中微生物铁还原 特征的影响[J]. 农业环境科学学报, 2013, 32(2): 299—306.]
- [27] [Zhang T J, Tang J, Zhuang L, et al. Effects of different iron oxides on methane emission in paddy soil as related to drying /wetting cycles[J]. Environmental Science, 2014, 35 (3): 901–907. [张天娇,汤佳,庄莉,等. 干湿交替条件下不同晶型铁氧化物对水稻土甲烷排放的影响[J]. 环境科学, 2014, 35 (3): 901–907.]

(责任编辑: 卢 萍)