

中文核公期刊/CSCD

请通过网上投稿系统投稿 网址:http://www.aes.org.cn

土壤有机碳时空变化研究进展与展望

张秀,赵永存,谢恩泽,彭雨璇,陆访仪

引用本文:

张秀, 赵永存, 谢恩泽, 等. 土壤有机碳时空变化研究进展与展望[J]. 农业环境科学学报, 2020, 39(4): 673-679.

在线阅读 View online: https://doi.org/10.11654/jaes.2020-0031

您可能感兴趣的其他文章

Articles you may be interested in

不同地力玉米田土壤有机碳矿化特征

王永慧,杨殿林,红雨,赵建宁,轩青霞,霍莉莉,谭炳昌,修伟明,王丽丽 农业环境科学学报. 2019, 38(3): 590-599 https://doi.org/10.11654/jaes.2018-1032

设施耕作促进农田土壤有机碳矿化

陶宝先,张保华,董杰,刘晨阳 农业环境科学学报. 2017, 36(12): 2486-2492 https://doi.org/10.11654/jaes.2017-1171

基于配方施肥数据集的有机碳含量与温度和降水量相关性研究

刘书田, 窦森, 郑伟, 曹忠林, 侯彦林, 郑宏艳, 黄治平 农业环境科学学报. 2016, 35(7): 1413-1420 https://doi.org/10.11654/jaes.2016.07.026

冻融过程对土壤物理化学及生物学性质的影响研究及展望

高敏,李艳霞,张雪莲,张丰松,刘蓓,高诗颖,陈兴财 农业环境科学学报.2016,35(12):2269-2274 https://doi.org/10.11654/jaes.2016-1087

赤子爱胜蚓(Eisenia fetida)对秸秆施入后土壤有机碳和微生物的影响

姚影,何静,张一,李钰飞,伍玉鹏 农业环境科学学报.2015,34(1):110-117 https://doi.org/10.11654/jaes.2015.01.016



关注微信公众号,获得更多资讯信息

张 秀, 赵永存, 谢恩泽, 等. 土壤有机碳时空变化研究进展与展望[J]. 农业环境科学学报, 2020, 39(4): 673-679. ZHANG Xiu, ZHAO Yong-cun, XIE En-ze, et al. Spatio-temporal change of soil organic carbon, progress and prospects[J]. *Journal of Agro-Environment Science*, 2020, 39(4): 673-679.



土壤有机碳时空变化研究进展与展望

张 秀^{1,2},赵永存^{1,2*},谢恩泽^{1,2},彭雨璇^{1,2},陆访仪^{1,2}

(1.土壤与农业可持续发展国家重点实验室 中国科学院南京土壤研究所,南京 210008;2.中国科学院大学,北京 100049)

摘 要:土壤有机碳不但是土壤肥力形成、粮食生产和土壤健康的基础,而且在全球碳平衡中起着关键的作用,因此,明晰土壤有 机碳时空变化规律对于保障土壤健康和粮食安全、发挥土壤生态系统服务功能和应对气候变化等均具有重要意义。本文首先介 绍了土壤有机碳时空变化的主要驱动因素和估算方法,随后分析了全球及国家等相对较大尺度上土壤有机碳时空变化研究的主 要进展,最后从土壤有机碳模型结构改进、驱动数据分辨率提升、不确定性量化评估等方面综合分析了未来土壤有机碳时空变化 研究需亟待解决的重要科学问题。

关键词:土壤有机碳;时空变化;预测模型;驱动数据;不确定性评估

中图分类号:S153.6 文献标志码:A 文章编号:1672-2043(2020)04-0673-07 doi:10.11654/jaes.2020-0031

Spatio-temporal change of soil organic carbon, progress and prospects

ZHANG Xiu^{1,2}, ZHAO Yong-cun^{1,2*}, XIE En-ze^{1,2}, PENG Yu-xuan^{1,2}, LU Fang-yi^{1,2}

(1. State Key Laboratory of Soil and Sustainable Agriculture, Institute of Soil Science, Chinese Academy of Sciences, Nanjing 210008, China; 2. University of Chinese Academy of Sciences, Beijing 100049, China)

Abstract: Soil organic carbon (SOC) forms the basis of soil fertility, food production, and soil health, and plays a key role in global carbon balance. Consequently, accurate characterization of SOC spatio-temporal changes is extremely important for ensuring the soil health and food security, long-term stability of the ecosystem, and the mitigation and adaptation to climate change. In this study, we first reviewed maindriving factors of spatio-temporal SOC change and the approaches in estimating SOC spatio-temporal changes, and then summarized the existing large-scale studies (global/ national) on SOC spatio-temporal changes. Finally, we proposed the possible challenges from the aspects of SOC model structure improvement, driving data quality, uncertainty quantification. This review may provide some guidances for large-scale spatio-temporal change research of SOC.

Keywords: SOC; spatio-temporal change; prediction model; driving data; uncertainty evaluation

土壤有机碳(Soil organic carbon, SOC)是土壤肥 力形成、粮食生产和土壤健康的基础,适宜的SOC含 量是土壤提供最佳的植物生长条件、养分循环以及有 效水分渗入和存储的重要前提条件^{III}。同时,全球 SOC 库容量巨大(1395~2200 Pg^[2])并且较为活跃, SOC的微小变化就可能对大气二氧化碳(CO₂)浓度产 生显著影响,从而在全球碳平衡中扮演重要角色。然 而,工业化、城市化、农业集约化等进程快速发展导致

收稿日期:2020-01-08 录用日期:2020-03-19

作者简介:张 秀(1989—),女,安徽亳州人,博士研究生,主要从事土壤有机碳时空演变模拟的尺度效应研究。E-mail:zhangxiu18@mails.ucas.ac.cn *通信作者:赵永存 E-mail:yczhao@issas.ac.cn

基金项目:国家自然科学基金项目(41971067);国家重点研发计划项目(2017YFA0603002)

Project supported: The National Natural Science Foundation of China (41971067); The National Key R&D Program of China (2017YFA0603002)

农业环境科学学报 第39卷第4期

的气候变化、土地利用方式及强度变化等已经对SOC 变化产生深刻影响^[3],随着人们对SOC在保障粮食安 全和土壤健康、发挥土壤生态系统服务功能以及应对 气候变化等诸多方面重要性的综合认知逐步加深, SOC时空变化规律研究逐渐成为农业、生态、环境、全 球变化科学等多学科领域的研究热点和科学前沿^[4]。

1 SOC 时空变化影响因素

SOC时空变化主要受气候、母质、地形、生物以及 土地利用方式和管理措施等因素影响^[4]。SOC变化的 影响因子作用于不同的时空尺度,因此,SOC时空变 化模式也具有尺度效应。大尺度的SOC时空分布模 式主要受气候因素控制,而相较气候因素而言,土地 利用及管理措施等人为因素通常在相对小的尺度上 影响SOC时空变化,但其影响强度往往超过气候因 素^[4]。

气候因素对 SOC 时空变化的影响主要由温度和 降水变化导致,因为温度和降水影响植被生物量及凋 落物分解、土壤温度及湿度,从而影响 SOC 的输入和 分解过程。温度通过影响土壤微生物活性和土壤呼 吸而对 SOC 含量产生影响^[5]。温度升高 SOC 分解加 速,但温度升高的同时土壤中植物残体分解速率也增 加,从而提高土壤碳的归还量,因此,特定环境条件下 SOC 对增温的响应可能是正反馈,也可能是负反 馈^[4-6]。降水则直接影响土壤水分状况以及土壤固、 液、气的比例。一般而言,土壤水分含量适宜有利于 SOC 积累,但当土壤水分含量偏低时,SOC 分解加速, 从而降低 SOC 含量^[4]。此外,温度和降水对 SOC 时空 变化的影响并非相互独立,而是相互影响和相互制约 的综合过程。

土地利用及管理措施变化是影响 SOC 时空变化 的最重要人为因素。土地利用变化通过改变土壤理 化属性而影响植物生长发育及土壤微生物活性等,从 而影响土壤碳输入及 SOC 分解^[7-9]。当森林或草地转 变为耕地时,SOC 含量下降高达 30%~80%^[4],这主要 是因为林地或草地转换为耕地后土壤侵蚀加剧、土壤 碳输入降低、SOC 稳定性变差、土壤温度升高和通气 量增加,而当耕地转变为林地或草地时,土壤可蚀性 降低,土壤结构得到改善,碳输入增加,则在一定程度 上有助于 SOC 累积。传统耕作方式往往导致 SOC 含 量降低,而少、免耕等保护性耕作对土壤扰动较少,有 助于减缓 SOC 分解,从而有利于 SOC 积累^[10-11]。有机 肥施用不但可以快速提高 SOC 含量,而且可以改善土 壤结构及作物生长环境,促进SOC的积累,而秸秆还 田有利于增加农田土壤碳输入,促进农田土壤固 碳^[12]。

2 SOC 时空变化估算方法

基于SOC时空变化驱动因素认知以及土壤等数 据的可获取性,目前SOC时空变化主要采用过程模型 模拟和数字土壤制图(Digital soil mapping,DSM)两类 方法进行量化估算。过程模型模拟采用整合了土壤 有机质(Soil organic matter, SOM)动态机理和过程的 模型,以气候、土壤、管理等模型驱动数据驱动过程模 型实现SOC时空演变预测。DSM方法则通过多时段 SOC样点数据空间预测后再差减或者在DSM模型中 整合时空替代来实现SOC时空变化估算。

2.1 过程模型模拟法

相对于 SOC 的巨大库容及固有变异性而言, SOC 变化的数量相对较小,同时, SOC 库的变化也比生物 量及凋落物碳库慢很多,需要长期观测才能识别 SOC 变化,因此,长期定位观测是监测 SOC 演变的理想手 段^[13]。然而,目前的长期定位试验及监测网络由于其 试验规模、监测点数量、持续年限及能代表的气候、土 壤及管理条件等因素限制,还难以通过直接内插或外 推的方法来检测大尺度上 SOC 的微小变化。因此,过 程模型模拟依然是大尺度 SOC 时空变化估算的推荐 方法^[13]。

按过程模型是否明确表达了微生物的分解作用, SOC过程模型可大体分为经典过程模型和微生物模 型两大类。经典SOC过程模型整合了SOM动态机理 和过程,能反映土壤、气候、管理措施等因子空间变异 性对 SOC 动态变化的影响。经典 SOC 过程模型(比 如CENTURY、RothC)最初用来模拟长期试验中农业 管理措施对土壤碳、氮动态及养分循环的影响,随后 被整合到生态系统模型和地球系统模型中用于预测 区域/全球尺度的SOC时空动态^[14]。经典SOC模型将 碳库划分为分解速率不同的概念化分库,各分库大都 采用一级动力学方程描述 SOC 的分解,并通过影响 SOC分解及稳定性的外部环境因子(比如气候、土壤 属性、管理措施等)对各分库的分解速率常数进行修 正^[15]。经典SOC过程模型中,微生物作为分解者的作 用被隐含在不同的分解速率常数中,没有明确表达。 目前新出现的微生物模型,比如CON(Conventional model) GER(German) MEND(Microbial ENzyme-mediated Decomposition) 和 MIMICS (MIcrobial - MIneral Carbon Stabilization model)模型等,则直接把土壤碳 周转和微生物生物量及生理机能耦合,从而反映了微 生物在 SOC 分解和稳定化中的作用^[16-20]。微生物模 型具有解释爆轰效应、环境适应以及土壤呼吸对降水 脉冲响应的潜力^[21]。同时,微生物模型对探讨全球变 暖与 SOC 间的反馈非常有效,因为温度直接影响酶活 性和微生物生理特性^[22]。然而,与经典 SOC 过程模型 相比,微生物模型会产生显著不同的 SOC 动态模式, 比如,对扰动的振荡响应以及对碳输入响应的不敏感 性等^[23]。

2.2 DSM 方法

DSM是实现土壤调查数据由点到面拓展的重要 技术手段。多时段SOC样点数据空间插值后再差减 即可实现SOC的时空变化估算。DSM模型主要基于 Jenny提出的土壤形成机理 clorpt 方程,即:S=f(cl, o, r, p, t),其中S为土壤类型或属性, cl、o、r、p、t则分别 代表气候、生物、地形、母质和时间,该方程反映了5 大成土因素对土壤形成的综合影响。McBratney 等[24] 系统总结了现代土壤信息获取手段、土壤环境数据及 空间预测方法等,在clorpt方程的基础上提出了数字 土壤制图的SCORPAN模型框架,即:S=f(s,c,o,r,p,a, n),其中,S为土壤类型或属性,s、c、o、r、p、a和n则分 别代表土壤相关的其他信息、气候、生物、地形、母质、 时间和空间。随着土壤及环境信息现代获取技术以 及数学建模方法的快速发展,SCORPAN模型框架在 包括SOC等关键土壤属性的土壤制图领域得到了广 泛的应用和验证[25]。

早期的DSM方法估算SOC时空变化主要以简单 的多元线性回归(Multiple linear regression, MLR)和 地统计学普通 Kriging 两类方法为主, 随后, 整合这两 类方法建立 SOC 空间分布预测混合模型以提高 SOC 空间表达精度的方法得到广泛应用,其中最为典型的 就是回归Kriging(Regression Kriging, RK)和带有外部 趋势的 Kriging (Kriging with external drift, KED)^[26-27]。 近年来,随着现代土壤调查以及遥感、无人机、近感等 非侵入式调查技术的快速发展,土壤信息的获取逐渐 呈现多手段、多来源、多尺度、多维度、多类型、大信息 量等新特点,使得随机森林(Random forest, RF)、神经 网络(Neural network, NN)等大数据机器学习方法在 SOC等关键土壤属性的时空变化预测中得到了广泛 的应用^[25]。同时,以SCORPAN模型框架为基础,除了 可以通过 DSM 方法对不同时段土壤采样点 SOC 实测 数据插值后再差减实现 SOC 时空变化估算外,还可结 合时空替代(Space-for-time substitution)^[28]来实现 SOC时空演变系列重建及未来变化趋势预测。"DSM-时空替代"的基本思想是,在建立的SCORPAN模型 的基础上,假定土壤类型、母质、地形等"静态"的模型 输入变量不随时间变化,进而通过将模型中"动态"的 输入变量(比如土地利用、土壤碳输入、温度、降雨量 等)替换为待估算年份的对应变量值,以实现SOC时 空变化的预测。

3 研究进展

准确地量化SOC时空变化是土壤功能、土壤健康 及土壤安全评估和碳循环及气候变化研究等的重 要基础。国内外学者针对不同利用方式及不同生态 系统下SOC的时空变化开展了大量研究工作,取得了 一系列的重要进展。由于大尺度SOC时空变化研 究对于土壤资源管理战略决策以及应对气候变化等 的重要性,本文重点介绍大尺度SOC时空变化的研究 进展。

3.1 整合 SOC 经典过程模型的时空变化研究进展

Todd-Brown 等^[29]基于温度和湿度敏感性简化的 11个ESM(Earth system model)模型分析了全球 SOC 时空变化及气候的影响,结果表明,在RCP8.5情景模 式下21世纪末全球SOC库变化范围是-72~253 Pg C, 其中高纬度地区SOC库变幅最大,为-37~146 Pg C。 Ren 等^[30]采用 DLEM (Dynamic land ecosystem Model) 过程模型模拟了1901-2010年间全球农田SOC时空 演变,发现最近10a全球农田SOC储量及密度分别比 20世纪早期增加了125%和48.8%,其中农田面积扩 张及氮肥用量增长是SOC增加的主要原因,而气候变 化仅导致约3%的SOC储量损失。Wang等[3]利用 RothC模型及全球0.1°(经纬度)土壤属性数据模拟了 1961—2014年间不同碳输入情况下全球农田表层 (0~30 cm)SOC的动态变化,分析了管理措施变化对 SOC时空变化的影响,结果发现,当秸秆还田比例分 别设定为30%、60%、90%时,全球农田平均SOC密度 增幅分别为0.22、0.45 mg C·hm⁻²和0.69 mg C·hm⁻², 其中,美国中部、西欧和中国北部地区SOC增加显著, 南北半球的高纬度地区SOC含量也有一定升高,但赤道 地区 SOC 含量明显减少。Smith 等^[32]采用 CENTURY 模型模拟了加拿大农田 1970—2010 年的 SOC 时空 变化,发现当前加拿大农田 SOC 接近平衡状态,其 中,1970、1990年和2010年的SOC变化速率分别 为-67、-39 kg C·hm⁻²和11 kg C·hm⁻²,2000 年起由碳

源转为碳汇与免耕面积比例的稳定增长密切相关。 Ogle 等^[33]则采用 CENTURY 模型模拟了美国农田 1990-2000年SOC变化,并基于MC方法评估了SOC 模拟的不确定性,结果表明,1990-1995年及1995-2000年2个时段内,美国农田SOC增加速率分别为 14.6 和 17.5 Tg C · a⁻¹, 其不确定性分别为±22% 和± 16%,SOC的增加与美国实施的休耕保护计划(Conservation Reserve Program) 密切相关。Xu 等^[34]基于 DNDC模型和1:100万土壤数据库,模拟了1980-2008年中国水稻土表层(0~30 cm)SOC时空演变,结 果表明,1980-2008年中国水稻土的平均固碳速率 为5.0 Tg C · a⁻¹, 28 a 间 83.3% 的水稻土表现为固碳, 16.1%的水稻土丢碳, 而 0.6%的水稻土表层 SOC 保 持平衡状态。Yu等^[35]则基于Agro-C模型模拟了中国 农田的SOC时空演变,结果表明,1980-2009年间中 国农田表层(0~30 cm)SOC平均固碳速率为24.3 (11.0~36.5)Tg C·a⁻¹。总体来看,经济和政策驱动的 土壤碳输入增强是中国农田土壤总体固碳的主要原 因^[12]。

3.2 基于微生物模型的 SOC 时空变化研究进展

微生物模型有助于探讨气候变化与 SOC 间的反 馈作用^[20],运用微生物模型分析全球SOC时空变化已 经成为大尺度 SOC 时空变化研究的新趋势^[19-22]。 Wieder 等^[19]通过 CLM4.5(Community Land Model4.5) 过程模型和 MIMICS 微生物模型模拟全球 SOC 时空 变化的分析发现,无论是CLM4.5模型还是MIMICS模 型,高纬度地区都表现为明显的丢碳,但与CLM4.5模 型相比, MIMICS模型模拟的全球尺度 SOC 含量与 HWSD(Harmonized World Soil Database)数据库SOC 观测值更为接近。Wang等^[36]采用整合了MEND微生 物模型的TRIPLEX-MICROBE模型预估了21世纪全 球SOC及微生物量碳(Microbial carbon, MBC)时空变 化,结果发现,RCP2.6、RCP4.5和RCP8.53种情景模 式下,全球SOC库由2013年的1099 PgC分别降低到 2100年的1032、996 Pg和924 Pg,分别降低了6.1%、 9.4% 和15.9%,但MBC 库则由 2013 年的 20.89 Pg C 分 别增加到 2100 年的 23.78、25.13 Pg 和 29.16 Pg, 分别 增加了13.8%、20.3%和39.6%,因此,尽管SOC降低 主要发生在北极等高纬度地区,但随着赤道至中纬度 地区的气候逐渐变暖,北半球变成更大的碳汇,有助 于补偿高纬度地区的碳损失。与经典SOC过程模型 的应用相比,基于微生物模型的SOC时空变化研究不 仅着重分析了SOC对温度变化的响应,更加关注了

农业环境科学学报 第39卷第4期

SOC 对微生物碳利用效率(Microbial carbon use efficiency, CUE)变化的响应。比如, Allison 等^[16]应用 AWB和CON模型模拟了 SOC 对全球气温平均升高 5℃的响应,结果发现,微生物生物量和降解酶的下 降可以解释观测到的土壤碳排放随增温衰减现象,同 时CUE的降低限制了微生物分解者的生物量,减少 了土壤碳的损失。然而,微生物的适应或微生物群落 的变化也可能导致 CUE 向上调整, 抵消微生物生物 量下降,从而加速土壤碳损失,因此,Allison等^[16]认为 SOC 对气候变暖的响应主要取决于 CUE。Li 等¹³⁷则 通过比较4个微生物分解模型,阐述了一阶分解模型 和其余3个不同复杂程度的微生物分解模型在土壤 碳分解中的作用,以及预测短期到长期的土壤碳的时 空动态变化中的重要性。此外,微生物模型扩展至全 球尺度时,模型结构评估和CUE等关键参数优化的 重要性也基本形成了共识[36]。

3.3 基于DSM-时空替代的SOC时空变化研究进展

Stockmann 等[38]基于具有明确采样时间的 63 503 个样点SOC数据、气象数据、DEM计算的地形因子及 MODIS 土地覆盖数据,采用 SCORPAN 模型框架的回 归Kriging方法建立全球SOC空间预测模型,通过土 地覆盖数据时空替代预测的2001年和2009年全球表 层 (0~10 cm) SOC 含量分别为 3.94% ± 0.03% 和 3.76%±0.03%。采用类似的方法, Yigini 等^[39]基于欧 盟LUCAS表层土壤数据库的22300个样点土壤数据 和气象数据、DEM及土地利用数据建立SOC的回归 Kriging空间预测模型,通过时空替代方法分析了未 来气候及土地覆盖变化对SOC时空变化的影响,结果 发现, RCP 2.6、 RCP 4.5、 RCP 6.0 和 RCP 8.5 4 种气候 情景以及LUMP(Land Use Modelling Platform)生成的 当前(2010年)和未来(到2050年林地和半自然土地 增加3.08%,农用地减少4.16%,牧草地减少5.18%, 湿地减少0.31%)两种土地覆盖情景下,未来40 a 欧 洲表层(0~20 cm)SOC储量总体呈增加趋势,不同情 景预估的SOC库增幅为7~13 Pg,其中仅欧洲南部部 分地区 SOC 微降。Sanderman 等[40]基于全球标准化土 壤剖面数据库 WoSIS(World Soil Information Service) 以及全球气象、地形、岩性数据和全球环境历史数据 库 HYDE (History Database of the Global Environment),采用RF算法建立全球SOC时空预测模型,通 过HYDE土地利用数据的时空替代分析了土壤的农 业利用对全球SOC损失的影响,结果表明,过去1.2万 a以来农业利用导致全球 SOC(0~200 cm) 损失 133 Pg,其中最近200 a内SOC损失速率增加最为显著;放 牧地和农田的扩张对SOC损失量的贡献大体相等,同 时,丢碳热点区与一些主要的农田区及半干旱放牧区 的空间分布相一致。Adhikari 等[41]基于威斯康星州的 280个土壤采样点数据以及气候、母质、地形和土地 利用等17个环境变量数据建立SOC预测的回归树模 型,通过气象及土地利用数据的时空替代预估了 IPCC SRES A1B 情景下表层(0~30 cm) SOC 的时空变 化,结果表明,到2050年,该区SOC总体增幅为20 Mg C·hm⁻², 而 SOC 降低的区域主要分布在北部的湖 区及森林生态区。Chen等^[42]基于2017年湖北省1872 个农田样点表层(0~20 cm)SOM 实测数据以及气象、 DEM 和 MODIS 遥感影像等辅助数据,采用 GBRT (Gradient boosting regression tree)算法建立 SOM 空间 预测制图模型,进而通过对气候因子、植被因子及土 地利用的时空替代分析了2000-2017年农田SOM的 时空变化,结果发现,2000-2017年SOM平均含量总 体呈增加趋势,净增幅为0.26g·kg⁻¹,但SOM时空变 化具有明显的空间差异性,其中南部地区SOM增加, 而中北部地区SOM降低。

4 研究展望

4.1 加强 SOC 周转机理研究是提升 SOC 时空变化估 算精度的关键

经典过程模型能够有效揭示不同尺度管理措施 和土地利用变化对SOC时空变化的影响,但没有明确 表达微生物的分解作用,因此,在模拟SOC对温度变 化响应的敏感性方面仍存在问题,特别是在难分解/ 惰性碳库对温度变化响应的敏感性方面还有很大的 争议。MIMICS、MEND 和 GER 等微生物模型则明确 表达了微生物作为分解者的作用,这对于探讨SOC对 气候变化的响应方面具有重要意义,但微生物模型没 有像经典过程模型那样考虑管理措施对 SOC 时空变 异的影响,此外,微生物模型还存在振荡效应及对碳 输入响应的不敏感性等问题。而近年来在大尺度 SOC时空变化估算中应用的"DSM-时空替代"方法尽 管取得了一系列的重要进展,但由于环境因子及管理 措施对SOC变化的影响是一个累积、渐进的过程,加 之环境因子影响的"滞后效应",直接将模型中"动态" 的输入变量替换为待估算年份的对应变量值的替代 方法,往往导致SOC估算结果在较短的时段内就呈现 出强烈的波动性。因此,进一步加强SOC周转机理研 究,以便在估算方法中更好地体现SOC周转机理和过 程的新认知,是未来进一步改进现有SOC时空演变预 测模型结构以提升SOC时空变化估算精度的关键。 4.2 建立统一时空基准的高分辨率模型驱动数据是 实现SOC时空变化精细模拟的基础

气象、土壤属性及管理措施等基础数据是驱动模 型以实现SOC时空变化估算的基础,模型驱动数据的 质量直接关系到估算结果的可信度[43]。然而,目前可 用的模型驱动数据,特别是大空间范围内的土壤和管 理措施数据的分辨率依然偏低。比如,目前全球土壤 剖面数据收集最为详细的全球标准化土壤剖面数据 库 WoSIS(World Soil Information Service)中有 SOC 测 定值的剖面点也仅有82643个,仅占该数据库收集剖 面点数量的约40%。而中国第二次全国土壤普查的 土壤剖面点有10万多个,但目前用于绘制国家土壤 性质图的剖面数据却不超过9000个,其中能公开免 费获取的数据则更少。此外,尽管目前全球尺度上有 多个土壤数据库可用于驱动 SOC 模型,比如, HWSD、 GSDE (Global Soil Dataset for Earth System Model) Soilgrids, WISE (World Inventory of Soil Emission Potentials Database)等,但由于土壤性质在水平和垂直 方向上都具有很大的空间异质性,加之不同土壤数据 库中土壤属性测定时间存在显著的差异性,导致统一 时空基准的全球初始土壤条件数据仍然缺乏。比如, 就土壤黏粒含量及其空间分布而言, IGBP-DIS(Data and Information System of International Geosphere-Biosphere Programme)与GSDE数据库之间存在显著的差 异性^[44];而WoSIS数据库中SOC测定年份明确的仅有 69840个剖面,且测定时间从1900年至2015年不等。 因此,建立高分辨率、统一时空基准的模型关键驱动 数据,比如初始土壤条件等,是未来实现大尺度、高空 间分辨率SOC动态模拟研究的重要基础。

4.3 完善不确定性信息是提升 SOC 时空变化估算结 果科学性的保障

由于当前陆地生态系统碳循环认识、土地利用变 化判别、人为活动影响、深层 SOC 变化以及估算模型 的有效性、尺度转换和输入数据误差、空间分辨率及 可获取性等因素限制,导致 SOC 时空变化估算依然存 在很大的不确定性。然而,目前大尺度长时间系列 SOC 时空演变估算中所提供的不确定性定量信息依 然偏少,而综合考虑模型结构、内部参数、输入数据及 三者之间相互作用的不确定性评估则更少。在很大 程度上制约了相关研究成果在不同尺度土壤碳分区 管理决策中的实际应用效果。此外,土壤数据作为影 响 SOC 时空变化估算结果不确定性的最重要驱动数 据之一,关于土壤数据聚合(Soil data aggregation)对 SOC 时空演变估算影响的不确定性及尺度效应还缺 乏足够的重视。比如,土壤数据聚合影响初始SOC含 量的局部空间变异表达细节及空间变异表达的不确 定性,将会对SOC 时空演变模拟结果产生深刻影响。 然而,现有基于土壤图的SOC 时空变化研究中,均假 定土壤制图单元的初始SOC含量均值估算没有不确 定性,从而难以全面反映土壤属性信息缺失对SOC 时 空演变模拟影响的不确定性,进而制约了SOC 时空演 变的尺度效应研究。因此,完善SOC 时空变化估算的 不确定性信息是未来研究的一个重要方向。

参考文献:

- Schlesinger W H. Evidence from chronosequence studies for a low carbon-storage potential of soils[J]. *Nature*, 1990, 348: 232-234.
- [2] Wieder W R, Bonan G B, Allison S D. Global soil carbon projections are improved by modelling microbial processes[J]. *Nature Climate Change*, 2013, 3(10): 909–912.
- [3] 赵永存, 徐胜祥, 王美艳, 等. 中国农田土壤固碳潜力与速率: 认识、 挑战与研究建议[J]. 中国科学院院刊, 2018, 33(2): 191-197.
 ZHAO Yong-cun, XU Sheng-xiang, WANG Mei-yan, et al. Carbon sequestration potential in Chinese cropland soils: Review, challenge, and research suggestions[J]. Bulletin of the Chinese Academy of Sciences, 2018, 33(2): 191-197.
- [4] Wiesmeier M, Urbanski L, Hobley, et al. Soil organic carbon storage as a key function of soils: A review of drivers and indicators at various scales[J]. *Geoderma*, 2019, 333:149–162.
- [5] Zhou G, Xu S, Ciais P, et al. Climate and litter C/N ratio constrain soil organic carbon accumulation[J]. *National Science Review*, 2019, 6(4): 746–757.
- [6] German D P, Marcelo K R B, Stone M M, et al. The michaelis-menten kinetics of soil extracellular enzymes in response to temperature: A cross-latitudinal study[J]. *Global Change Biology*, 2012, 18(4):1468– 1479.
- [7] Chatterjee N, Nair P K R, Chakraborty S, et al. Changes in soil carbon stocks across the forest-agroforest-agriculture/pasture continuum in various agroecological regions: A meta-analysis[J]. Agriculture, Ecosystems & Environment, 2018, 266: 55-67.
- [8] Funes I, Save R, Rovira P, et al. Agricultural soil organic carbon stocks in the north–eastern Iberian Peninsula: Drivers and spatial variability [J]. Science of the Total Environment, 2019, 668: 283–294.
- [9] Zaher H, Sabir M, Benjelloun H, et al. Effect of forest land use change on carbohydrates, physical soil quality and carbon stocks in Moroccan cedar area[J]. *Journal of Environmental Management*, 2020, 254: 109544.
- [10] Whitehead D, Schipper L A, Pronger J, et al. Management practices to reduce losses or increase soil carbon stocks in temperate grazed grass-

lands: New Zealand as a case study[J]. Agriculture, Ecosystems & Environment, 2018, 265:432-443.

- [11] Liang B C, Vandenbygaart A J, Macdonald J D, et al. Revisiting notill's impact on soil organic carbon storage in Canada[J]. Soil and Tillage Research, 2020, 198: 104529.
- [12] Zhao Y C, Wang M Y, Hu S, et al. Economics- and policy-driven organic carbon input enhancement dominates soil organic carbon accumulation in Chinese croplands[J]. *Proceedings of the National Acade*my of Sciences, 2018, 115(16): 4045–4050.
- [13] Smith P, Davies C A, Ogle S, et al. Towards an integrated global framework to assess the impacts of land use and management change on soil carbon: Current capability and future vision[J]. *Global Change Biology*, 2012, 18(7): 2089–2101.
- [14] Todd-Brown K E O, Randerson J T, Post W M, et al. Causes of variation in soil carbon simulations from CMIP5 Earth system models and comparison with observations[J]. *Biogeosciences*, 2013, 10(3): 1717– 1736.
- [15] Vereecken H, Schnepf A, Hopmans J W, et al. Modeling soil processes: Review, key challenges, and new perspectives[J]. Vadose Zone Journal, 2016, 15(5): 1–57.
- [16] Allison S D, Wallenstein M D, Bradford M A. Soil-carbon response to warming dependent on microbial physiology[J]. Nature Geoscience, 2010, 3: 336-340.
- [17] Hararuk O, Smith M J, Luo Y. Microbial models with data-driven parameters predict stronger soil carbon responses to climate change[J]. *Global Change Biology*, 2015, 21: 2439-2453.
- [18] Wang G, Mayes M A, Gu L, et al. Representation of dormant and active microbial dynamics for ecosystem modeling[J].*PLoS One*, 2014, 9 (2): 89252–89262.
- [19] Wieder W R, Grandy A S, Kallenbach C M, et al. Representing life in the Earth system with soil microbial functional traits in the MIMICS model[J]. *Geoscientific Model Development*, 2015, 8: 1789–1808.
- [20] Wieder W R, Allison S D, Davidson E A, et al. Explicitly representing soil microbial processes in Earth system models[J]. *Global Biogeochemical Cycles*, 2015, 29: 1782–1800.
- [21] Luo Y Q, Ahlstrom A, Allison S D, et al. Toward more realistic projections of soil carbon dynamics by Earth system models[J]. *Global Biogeochemical Cycles*, 2016, 30(1): 40–56.
- [22] Davidson E A, Janssens I A. Temperature sensitivity of soil carbon decomposition and feedbacks to climate change[J]. *Nature*, 2006, 440 (7081): 165–173.
- [23] Georgiou K, Abramoff R Z, Harte J, et al. Microbial community-level regulation explains soil carbon responses to long-term litter manipulations[J]. *Nature Communications*, 2017, 8(1): 1223–1233.
- [24] McBratney A B, Santos M L M, Minasny B. On digital soil mapping[J]. Geoderma, 2003, 117: 3-52.
- [25] Lamichhane S, Kumar L, Wilson B. Digital soil mapping algorithms and covariates for soil organic carbon mapping and their implications: A review[J].Geoderma, 2019, 352: 395-413.
- [26] Hengl T, Heuvelink G B M, Rossiter D G. About regression-kriging: From equations to case studies[J]. Computers and Geosciences, 2007,

2020年4月 张 秀,等:土壤有机碳时空变化研究进展与展望

33(10): 1301-1315.

- [27] Hengl T, Heuvelink G B M, Stein A. A generic framework for spatial prediction of soil variables based on regression-kriging[J]. *Geoderma*, 2004, 120(1/2): 75–93.
- [28] Faber J, Quadros A F, Zimmer M. A space-for-time approach to study the effects of increasing temperatureon leaf litter decomposition under natural conditions[J]. *Soil Biology and Biochemistry*, 2018, 123: 250–256.
- [29] Todd-Brown K E O, Randerson J T, Hopkins F, et al. Changes in soil organic carbon storage predicted by Earth system models during the 21st century[J]. *Biogeosciences*, 2014, 11(8): 2341-2356.
- [30] Ren W, Banger K, Tao B, et al. Global pattern and change of cropland soil organic carbon during 1901—2010: Roles of climate, atmospheric chemistry, land use and management[J]. *Geography and Sustainability*, DOI: https://doi.org/10.1016/j.geosus.2020.03.001.
- [31] Wang G, Zhang W, Sun W, et al. Modeling soil organic carbon dynamics and their driving factors in the main global cereal cropping systems [J]. Atmospheric Chemistry and Physics, 2017, 17:11849–11859.
- [32] Smith W N, Desjardins R L, Pattey E. The net flux of carbon from agricultural soils in Canada 1970—2010[J]. *Global Change Biology*, 2000, 6:557–568.
- [33] Ogle S M, Breidt F J, Easter M, et al. Scale and uncertainty in modeled soil organic carbonstockchanges for US croplands using a process-based model[J]. *Global Change Biology*, 2010, 16(2): 810-822.
- [34] Xu S X, Shi X Z, Zhao Y C, et al. Spatially explicit simulation of soil organic carbon dynamics in China's paddy soils[J]. *Catena*, 2012, 92: 113-121.
- [35] Yu Y, Huang Y, Zhang W. Modeling soil organic carbon change in croplands of China, 1980—2009[J]. Global and Planetary Change,

2012, 82-83:115-128.

- [36] Wang K F, Peng C H, Zhu Q, et al. Changes in soil organic carbon and microbial carbon storage projected during the 21st Century using TRIPLEX-MICROBE[J]. *Ecological Indicators*, 2019, 98: 80–87.
- [37] Li J, Wang G, Allison S D, et al. Soil carbon sensitivity to temperature and carbon use efficiency compared across microbial-ecosystem models of varying complexity[J]. *Biogeochemistry*, 2014, 119(1/2/3): 67– 84.
- [38] Stockmann U, Padarian J, McBratney A, et al. Global soil organic carbon assessment[J]. Global Food Security, 2015, 6: 9–16.
- [39] Yigini Y, Panagos P. Assessment of soil organic carbon stocks under future climate and land cover changes in Europe[J]. Science of the Total Environment, 2016, 557: 838-850.
- [40] Sanderman J, Hengl T, Fiske G J. Soil carbon debt of 12 000 years of human land use[J]. Proceedings of the National Academy of Sciences, 2017, 114(36): 9575–9580.
- [41] Adhikari K, Owens P R, Libohova Z, et al. Assessing soil organic carbon stock of Wisconsin, USA and its fate under future land use and climate change[J]. *Science of the Total Environment*, 2019, 667: 833– 845.
- [42] Chen D, Chen N, Xiao J, et al. Mapping dynamics of soil organic matter in croplands with MODIS data and machine learning algorithms[J]. *Science of the Total Environment*, 2019, 669: 844–855.
- [43] Luo Y, Ahlström A. Allison S D, et al. Toward more realistic projections of soil carbon dynamics by Earth system models[J]. *Global Biogeochemical Cycls*, 2016, 30: 40–56.
- [44] Dai Y, Shang G, Wang D, et al. A review on the global soil datasets for earth system modeling[J]. Soil, 2019, 32: 1–30.