ISSN 0564-3929

# Acta Pedologica Sinica 上壤学报

and the second

## Turang Xuebao











#### 学 壤 报 +

(Turang Xuebao)



#### 第52卷 第5期 2015年9月

次 E

#### 综述与评论

基于文献计量分析的近30年国内外土壤科学发展过程解析 ……………… 宋长青 谭文峰(957) 土壤生态系统服务的概念、量化及其对城市化的响应…………… 吴绍华 虞燕娜 朱 江等(970) 研究论文 基于土壤系统分类的河南省土壤有机质时空变异…………………………… 李 玲 张少凯 吴克宁等(979) 青海民和官亭盆地喇家遗址古耕作土壤层微形态研究…………… 张玉柱 黄春长 庞奖励等(1002) 基于成像光谱技术预测氮素在土壤剖面中的垂直分布……………… 李 硕 汪善勤 史 舟(1014) 淮河流域地表干湿变化的时空分布特征……………………………………………… 曹永强 徐 丹 曹 阳(1031) pH和三种阴离子对紫色土亚硒酸盐吸附--解吸的影响 ……………………… 周鑫斌 于淑慧 谢德体 (1069) 土壤非交换性钾释放动力学特征及其生物有效性…………………………李 婷 王火焰 陈小琴等(1078) 生物质灰对红壤酸度的改良效果…………………………………………………………………………时仁勇 李九玉 徐仁扣等(1088) 小麦秸秆生物炭对高氯代苯的吸附过程与机制研究………… 李 洋 宋 洋 王 芳等(1096) 不同温度玉米秸秆生物炭对萘的吸附动力学特征与机理………… 张 默 贾明云 下永荣等(1106) 十溴联苯醚对秀丽隐杆线虫毒性研究……………………… 王贏利 陈建松 阳宇翔等(1116) 稻草和三叶草分解对微型土壤动物群落的影响……………… 王 慧 桂 娟 刘满强等(1124) 沿海区土壤线虫对海水入侵土壤盐渍化的响应……………… 王诚楠 张伟东 王雪峰等(1135) 土壤团聚体N<sub>2</sub>O释放与反硝化微生物丰度和组成的关系 …………… 周汉昌 张文钊 刘 毅等(1144) 基于产量、氮效率和经济效益的春玉米控释氮肥掺混比例………… 王 寅 冯国忠 张天山等(1153) 问题讨论 中国土壤系统分类基层单元土族建设现状与命名上存在的问题…… 易 晨 马渝欣 杨金玲等(1166) 研究简报 咸水灌溉对沙漠防护林植物根系分布及风沙土演变的影响……… 李从娟 唐俊妍 高 培等(1180) 不同NaNO<sub>3</sub>浓度下可变电荷土壤铜离子解吸率的分配及影响因素… 张政勤 罗文贱 陈 勇等(1188) **封面图片**:不同浓度十溴联苯醚对秀丽隐杆线虫的毒性(由王驘利提供)

DOI: 10.11766/trxb201501190040

## 皖南第四纪红土伊利石结晶度值与风化强度的关系\*

刘莉红<sup>1,2</sup> 胡雪峰<sup>2†</sup> 叶 玮<sup>1</sup> 薛 勇<sup>2</sup> 罗 凡<sup>2</sup> 闫呈龙<sup>2</sup>

(1浙江师范大学地理与环境科学学院,浙江金华 321004)

(2上海大学环境与化学工程学院,上海 200444)

摘 要 对安徽宣城市宣州和郎溪两地第四纪红土黏土矿物组合和伊利石结晶度进行研究,探 讨其对第四纪红土形成环境的指示意义。结果表明,两地第四纪红土黏土矿物的组合基本相似: 剖面 上部末次冰期下蜀黄土层(黄棕色土层)黏土矿物主要为伊利石、高岭石和2:1型的蛭石;均质红土 和网纹红土以伊利石和高岭石为主,无蛭石;网纹层下部出现伊利石-蒙脱石混层矿物。根据伊利石的 X射线衍射(XRD)峰,获得伊利石结晶度(Illite crystallinity,IC)值,可以反映伊利石结晶程度。 两地第四纪红土同类层次的IC值较接近。宣州和郎溪剖面黄棕色土的IC值平均为0.463,均质红土为 0.599,网纹红土为0.726。全剖面样品IC值与风化强度指标呈显著负相关,充分说明红土IC值可有效 地反映红土的风化强度。第四纪红土剖面从黄棕色土→均质红土→网纹红土,IC值升高,伊利石结晶 变差,反映了红土风化强度增加,形成的气候环境更加湿热。

关键词 第四纪红土; 黏土矿物; 伊利石; IC值; 风化强度 中图分类号 S159 文献标识码 A

黏土矿物是组成土壤的主要成分,也普遍存在 于各类沉积物中<sup>[1]</sup>。黏土矿物是地表风化成土作 用的产物,记录了成土时期的气候环境信息<sup>[2-4]</sup>。 黏土矿物形成过程中受水介质pH、Eh和盐度等因 素的影响。不同成土环境,形成不同的黏土矿物组 合<sup>[1]</sup>。蛭石的存在是中等风化强度的一种标志, 主要分布在温带、亚热带排水良好的土壤中。风化 作用不十分强烈的土壤中普遍含有蛭石或蛭石与 云母或绿泥石形成的混层矿物。高岭石类矿物是 热带和亚热带土壤的一种指示矿物,形成于高温 多雨、强烈风化的环境。伊利石主要形成于弱碱 性和淋滤作用较弱的环境,常在干旱、半干旱地 区的土壤中含量较高<sup>[5-7]</sup>。伊利石结晶度(Illite crystallinity, IC) 值,可反映伊利石在环境中的晶 体完善程度。伊利石结晶好, 表示低温和干燥的环 境;反之,表明受水解作用强,温度高和降雨量 大<sup>[8]</sup>。中国北方黄土的IC值,可以指示风化成土 作用强度<sup>[9-11]</sup>。黏土对环境的变化极为敏感。黏

土矿物的沉积分异、组合特征、矿物成分及其含量 和矿物结晶度,均从不同的角度记录了黏土矿物 形成过程中各种环境因素的变化<sup>[11-12]</sup>。这些对恢 复古环境,研究全球变化具有重要的指示意义,无 疑可以弥补传统研究方法在红土沉积物研究中难以 发挥的作用。对中国南方第四纪红土的粒度、磁 化率、元素地球化学特征等,已有大量深入的研 究<sup>[13-17]</sup>,但对南方红土黏土矿物特征的研究相对较 少。本文在采用X-射线衍射(XRD)法对皖南第四 纪红土黏土矿物组合进行鉴定的基础上,深入分析 红土伊利石的结晶程度,并研究IC值与红土风化强 度的关系,探讨红土IC值可能包含的古环境意义。

#### 1 材料与方法

#### 1.1 研究区域

宣城市位于安徽省东南部,属于亚热带湿润 季风气候,四季分明,年平均温度为15.6℃,年降

<sup>\*</sup>国家自然科学基金项目(41471174)资助

<sup>†</sup>通讯作者, E-mail: xfhu@shu.edu.cn

作者简介:刘莉红(1989—),女,山西运城人,硕士研究生,主要从事南方红土研究。E-mail: liulihong.1010@163.com 收稿日期:2015-01-19;收到修改稿日期:2015-05-21

水量在1 200~1 500 mm之间。该区地处红黄土交接 带,既有第四纪红土出露,又有下蜀黄土分布,是 下蜀黄土分布的南界,红土发育的北缘。该地区黄 棕色土—红土二元结构土壤剖面十分常见<sup>[16-17]</sup>, 自上而下可区分出黄棕色土、均质红土和网纹红 土。最新研究<sup>[18]</sup>认为,黄棕色土与下蜀黄土同 源,形成于气候相对干冷的末次冰期;均质红土形成 于末次间冰期—末次冰期的转型期;网纹红土经历了 湿热的末次间冰期气候。本文在宣城市宣州区和郎溪 县各设置一个典型的第四纪红土剖面(图1)。



Province, Southeast China and geophysical location of Profiles XZ and LX

#### 1.2 研究剖面与样品采集

宣州第四纪红土剖面(XZ)位于宣城市宣 州区向阳镇夏村砖瓦厂附近(30°52.408'N, 118°51.904'E),按典型层次,共采集样品11 个。郎溪第四纪红土剖面(LX)位于宣城市 郎溪县工业开发区郎溪宝通机械有限公司附近 (31°12.228'N,119°12.368'E),也按典型层 次,共采样10个。XZ和LX是皖南第四纪红土研 究的典型剖面,已有大量研究积累<sup>[19-24]</sup>;最 近,又有典型层次的光释光(Optically Stimulated Luminescence,OSL)年代学研究<sup>[18]</sup>。采集的土 壤样品在室内自然风干,研磨待用。

#### 1.3 样品分析

黏土矿物的XRD鉴定:取一定量的土壤样品, 用H<sub>2</sub>O<sub>2</sub>水去除有机质,用Stokes沉降法提取黏粒。 用柠檬酸钠一连二亚硫酸钠一碳酸氢钠(Citratebicarbonate-dithionite,CBD)浸提法,去除黏粒 组分中的游离铁,以排除氧化铁对XRD衍射谱线的 干扰。残渣在低温下烘干(50℃左右),用玛瑙研 钵将提取的黏粒研磨至200目,放入干燥器中密封 保存以备用<sup>[25]</sup>。本文制作的XRD薄片分非定向粉 晶片和定向片两类。定向片又区分为自然风干定向 片和Mg甘油饱和定向片。

非定向粉晶片制作:将研磨过200目的已用CBD 法去氧化铁的黏粒样或细土原样,置于载玻片的玻 璃槽内,然后用玻璃片将土样压实、压平,直至玻 璃槽内样品表面平滑,为常温非定向粉晶片。将研 磨的粉末样放入马弗炉,550℃条件下灼烧2h,然 后放入干燥器中自然冷却,制成550℃高温处理非 定向粉晶片。自然风干定向片:称取土样50 mg于离 心管中,加1.5 ml蒸馏水,充分搅匀,用滴管吸取 全部悬浮液,借助水张力均匀涂在水平载玻片上, 制成定向薄膜,然后在空气中自然风干<sup>[12,26]</sup>。 Mg甘油饱和定向片:称取土样50 mg于离心管 中,用滴管加入几滴蒸馏水润湿土样,再加入1滴 0.5 mol L<sup>-1</sup> HCl溶液酸化,用0.5 mol L<sup>-1</sup> MgCl<sub>2</sub>溶液 在离心管中交换三次,制成Mg饱和黏粒<sup>[25]</sup>。将 Mg饱和黏粒样用1:9甘油溶液离心洗两次,使甘 油进入膨胀性矿物的层间,然后在室内自然风干。

XRD测试在上海大学分析测试中心完成。X 衍射仪型号为日本18KW D/MAX2500V+/PC。X射 线衍射仪的测试条件: Cu-Kα 辐射,狭缝系统 DS=SS=1°、RS=0.3 mm,步长0.02(2θ),管压 40 kV,管流200 mA,扫描速度2°min<sup>-1</sup>(2θ),扫 描范围2°~30°(2θ)。为了获得最佳图谱效果, 在进行XRD衍射分析时,管流强度采用200 mA。

红土IC值测算: Kubler提出用伊利石d<sub>001</sub> (1.0 nm)衍射峰半高宽来描述伊利石结晶度 (Illite crystallinity, IC)<sup>[27]</sup>。因此,伊利石1.0 nm半高宽当作IC值。IC值越大,伊利石结晶程度 越低。本研究采用黏粒的自然风干定向片,获得 XRD衍射图谱。利用Jade软件对XRD图谱进行平 滑、扣除背景值等处理后<sup>[28]</sup>,测量伊利石1.0 nm 的半高宽。图2中H表示伊利石1.0 nm衍射峰的峰 高,W表示伊利石1.0 nm衍射峰的半高宽。

XRF红土元素全量分析:将土样烘干后,研磨 至200目,称取2g粉末样品,压成薄片,然后放入 X-射线荧光光谱仪(日本岛津XRF-1800型)进行 常量元素的分析测试。在测试过程中,用中国国家 标准土壤样品GSS-3和GSS-6进行测试监控。各常



图2 伊利石d<sub>001</sub>(1.0 nm)的半高宽

Fig.2 Full width at half maximum of  $d_{001}$  (  $1.0 \ nm$  ) peak of illite

量元素的测试误差<5%;相对标准偏差<4.9%。

#### 2 结果与讨论

#### 2.1 黏土矿物组合特征

按形态特征,对XZ和LX剖面进行典型层次划 分和描述(表1)。对研究剖面各层次黏土组分 XRD衍射图谱进行判读。各土层黏粒自然风干片 均出现d=1.0 nm、d=0.334 nm与d=0.5 nm衍射峰 (图3)。经过Mg饱和甘油处理,d=1.0 nm衍射 峰没有发生位移;经过550℃高温处理后,d=1.0 nm 衍射峰没有消失(图4)。表明是伊利石衍射峰。 d=0.334 nm为石英最强反射峰,与伊利石峰重 合。剖面各土层黏粒自然风干片还出现d=0.7 nm、



图3 第四纪红土研究剖面(XZ和LX)典型层次黏土组分XRD衍射图谱

Fig.3 XRD diagrams of clay fractions in typical layers of the Quaternary Red Clay Profiles XZ and LX



图4 第四纪红土研究剖面黄棕色土(a)和网纹红土(b)自然风干片和550℃高温片XRD图谱比较 Fig.4 Comparison between XRD diagrams of air-dried slices and high-temperature (550℃) slices of the Yellow-brown Earth (a), and of the Reticulate Red Clay(b)

剖面代号	剖面地点	剖面层次	层次深度	样品代号	样品深度	形态特征描述
Profile codes	Profile sites	Profile layers	Layer depth ( cm )	Sample codes	Sample depth ( cm )	Morphological features
XZ	宣城市宣州区	黄棕色土层(YBE)	$0 \sim 20$	XZ-1	∞	黄棕色土,结构疏松,含有大量植物根须和空洞
	Xuanzhou District,	均质红土层	$20 \sim 170$	XZ-2	56	均质红土,紧实,有少量孔隙和植物根须
	Xuancheng City	(URC)		XZ-3	110	均质红土,紧实,有少量植物根须
	(30°52.408'N, 118°51 001'F)			XZ-4	150	均质红土,紧实,夹杂有少量铁锰胶膜
		弱发育网纹层	$170 \sim 320$	XZ-5	230	细小网纹,紧实,有大量铁锰胶膜和少量土黄色条纹
		(WRRC)		XZ-6	284	细小网纹,夹杂大量土黄色条纹,有铁锰胶膜
				XZ-7	320	细小网纹,棱块状,有土黄色条纹和铁锰胶膜
	I	网纹红土层	$320 \sim 760$	XZ-8	440	大量红白相间条纹,夹杂有铁锰胶膜
		(RRC)		6-ZX	550	大量红白相间条纹,白色条纹变宽
				XZ-10	690	大量红白相间条纹,白色条纹增多,呈树枝状分布
				XZ-11	760	大量红白相间条纹,白色条纹粗大,水平状分布
LX	宣城市郎溪县Langxi	黄棕色土层	$0 \sim 138$	LX-1	12	黄棕色、土质疏松、有大量植物根须和孔洞、粒状结构
	County, Xuancheng	( XBE )		LX-2	62	黄棕色、紧实、有少量植物根系和铁锰胶膜
	City			LX-3	100	黄红色过渡层,紧实,有铁锰胶膜
	(31°12.228'N,	均质红土层	$138 \sim 280$	LX-4	158	均质红土,紧实,有大量铁锰胶膜
		(URC)		LX-5	280	均质红土,棱块状结构,铁锰胶膜减少
	I	弱发育网纹层	$280 \sim 510$	LX-6	370	网纹细小,夹杂土黄色条纹和铁锰胶膜
		(WRRC)		LX-7	510	网纹细小,夹杂土黄色条纹和铁锰胶膜
	I	网纹红土层	$510 \sim 760$	LX-8	620	大量红白相间网纹,夹杂有少量铁锰胶膜
		(RRC)		LX-9	700	大量红白相间网纹,紧实、坚硬
				LX-10	760	大量红白相间网纹,白色条纹粗大
—————————————————————————————————————	运示 黄桧 在 十 层 , UB C 表 ;	示均ה红土屋 WRBC表示	会码分号 BRC素	示网络红土昆 No	tae. VBF is an abbra	viction of Vollow-brown Forth. IIBC Huiforn Rod C

土

壤

学

报

表1 安徽宣城第四纪红土剖面基本性状

http://pedologica.issas.ac.cn

994

WRRC, Weakly-developed Reticulate Red Clay; RRC, Reticulate Red Clay

d=0.358 nm衍射峰,不受Mg饱和甘油处理影响; 经过高温550℃处理后,衍射峰消失(图4)。判别 为高岭石。XZ和LX剖面黄棕色土层的自然风干片 还出现d=1.42 nm衍射峰,Mg饱和甘油处理后收缩 至d=1.4 nm;经过550℃高温处理,d=1.42 nm衍射 峰消失(图4)。表明是蛭石<sup>[25]</sup>。蛭石仅出现在 剖面黄棕色土层中,均质红土层中逐渐消退,至网 纹红土层未出现。

XZ剖面网纹层XRD图谱出现宽缓峰,大概位 于d=1.0 nm~1.4 nm之间;经过高温550℃处理 后,d=1.0 nm衍射峰依然存在,但衍射峰宽缓部分 消失(图4)。表明除了伊利石,还有混层黏土矿 物存在。黏土矿物之间是可以相互转换的。伊利石 在干冷气候环境条件下易于保存,但在湿热气候条 件下,晶格中K<sup>+</sup>不断淋失,可向蒙脱石演化,形成 过渡性矿物,进一步分解形成高岭石<sup>[12,29]</sup>。XZ 剖面网纹层下部的宽缓峰,可能为伊利石-蒙脱石 混层矿物,前人<sup>[12]</sup>也有类似报道。

总之,两研究剖面各层主要黏土矿物为伊利 石、高岭石。剖面上部黄棕色土层含有蛭石,但至 均质红土层迅速消失;网纹红土下部,伊利石峰变 宽缓,表明出现伊利石蚀变形成的混层矿物。

#### 2.2 伊利石结晶度(IC)值

矿物结晶度是矿物晶体内部结构有序程度的反 映。伊利石是一种类似云母的单斜晶系含水层状结 构的黏土矿物、二八面体体型结构、又称水云母。 其结晶度可反映其在地表和近地表环境中所遭受风 化作用的强弱程度<sup>[30]</sup>。伊利石结晶度常用其第一 级底面反射峰即d<sub>001</sub>衍射峰(1.0 nm)的形状来测 定。若该衍射峰狭窄而对称,则伊利石的结晶程度 较高;反之衍射峰宽阔而不对称,则其结晶程度 就较低。1960年Weaver首次提出了描述伊利石结 晶度的Weaver指数,其值为伊利石1.0 nm衍射峰在 1.0 nm处的强度与1.05 nm处的强度比值。Weaver 指数随结晶度的增高而增大,指数越大结晶度越 好<sup>[30-32]</sup>。1964年Kubler提出用伊利石1.0 nm衍射 峰半高宽描述伊利石结晶度的Kubler指数。指数 越大,衍射峰越宽,结晶度越差<sup>[27]</sup>。目前Kubler 指数已被广泛采用。中国黄土研究者提出用伊利 石1.0 nm衍射峰的高宽指数(HW指数)来表征它 的结晶度,并利用它作为研究古环境变化的有效 指标,HW值越大结晶度越高,反之越低<sup>[11]</sup>。随 着风化和成土作用的增强,伊利石发生蚀变,结

晶度变差。北方黄土中HW值一般大于25,而古土 壤中HW值偏低,大多小于20,表明了干燥寒冷 气候伊利石结晶度高,温暖湿润气候伊利石结晶 度差<sup>[11]</sup>。

本研究伊利石结晶度采用Kubler指数,即用 伊利石1.0 nm衍射峰的半高宽作为伊利石结晶度 (IC)值。IC值随伊利石结晶程度的增大而减小。 根据Diekmann等<sup>[33]</sup>的分类:IC值<0.4,表示伊 利石结晶程度非常高;0.4<IC值<0.6,表示结晶 程度高;0.6<IC值<0.8表示结晶程度中等;IC值 >0.8,表示结晶程度差。

XZ和LX剖面自上而下,伊利石doo1衍射峰 (1.0 nm)逐渐变得宽阔而不对称,尤其至剖面下 部网纹层,衍射峰最宽缓。两剖面IC值在0.4~0.7 之间,表明伊利石结晶程度处于高与中等之间。 各层IC值存在显著差异: XZ剖面黄棕色土层平均 为0.482(n=1);均质红土层IC平均值为0.578 (*n*=3);网纹红土层IC平均值为0.735(*n*=7)。 LX剖面黄棕色土层IC值平均为0.454(n=3);均 质红土层IC平均值为0.628(n=2);网纹红土层 IC平均值为0.717(*n*=5)。表明XZ和LX剖面自上 而下IC值逐渐增大。黄土高原洛川黄土一古土壤 剖面IC值变化在0.24~0.35之间<sup>[34]</sup>。黄土高原黄 土IC值大多在0.3~0.4之间,结晶程度属非常高; 古土壤IC值大多在0.35~0.5之间,结晶程度属高 与非常高之间<sup>[10]</sup>。黄土高原第三纪红土的IC值在 0.4~0.5之间,结晶程度属高<sup>[10]</sup>。本研究第四纪 红土IC值显著高于黄土高原黄土、古土壤和第三纪 红土,表明南方红土风化强,伊利石结晶程度低。

#### 2.3 利用IC值估算红土风化强度,推演古气候演变

土壤黏土矿物的类型和组合可以反映古气候 环境。黄土高原黄土的黏土矿物中,伊利石含量最 多,其次是绿泥石、蛭石、高岭石及一些混层矿 物<sup>[10-11]</sup>。而XZ和LX剖面未出现绿泥石,主要黏 土矿物是伊利石、高岭石。北方黄土的黏土矿物 组合反映了干旱、低温和风化作用较弱的成土环 境<sup>[10-11, 29]</sup>;而南方第四纪红土的黏土矿物组合, 反映了湿热的古气候环境。研究剖面蛭石仅出现在上 部的黄棕色土层中,均质红土层和网纹红土层中均未 见,反映长江流域第四纪晚期古气候环境的演变。

XZ和LX剖面从黄棕色土→均质红土→网纹红 土,IC值逐渐升高,伊利石结晶程度降低(图5和 图6)。土壤矿物常随成土年龄的增加而老化,结 晶程度增加,但研究剖面伊利石呈相反趋势。显 然,影响研究剖面IC值变化的主因,并非成土时 间,而与红土风化强度变化有关。尤其网纹层下部 IC值较大,伊利石结晶差,可能由于网纹红土的强 度风化,还可能与网纹化作用地下水的剧烈活动 有关。对XZ和LX剖面各层常量元素含量进行分析 (表2),计算反映红土风化强度的指标:硅铝率 (Sa)、硅铁铝率(Saf)、风化淋溶系数(Ba) 等。南方红土风化强烈,K<sub>2</sub>O、Na<sub>2</sub>O、CaO、MgO 等盐基离子大量流失;SiO<sub>2</sub>、Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>和Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>成为 红土组成的主要元素。红土中含量最高的元素是 SiO<sub>2</sub>,XZ剖面平均为692.9 mg g<sup>-1</sup>,变化范围在 669.7~723.0 mg g<sup>-1</sup>之间;LX剖面平均值为731.4 mg g<sup>-1</sup>,变化范围在699.4~837.1 mg g<sup>-1</sup>之间。其 次是Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>,XZ剖面平均值为143.4 mg g<sup>-1</sup>,变化范 围在117.6~160.5 mg g<sup>-1</sup>之间;LX剖面平均值为 153.1 mg g<sup>-1</sup>,变化范围在98.3~172.2 mg g<sup>-1</sup>之间。 再次是Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>,XZ剖面平均值为58.5 mg g<sup>-1</sup>,变化 范围在46.3~68.6 mg g<sup>-1</sup>之间;LX剖面平均值为 64.5 mg g<sup>-1</sup>,变化范围在74.2~35.6 mg g<sup>-1</sup>之间。

= -	古沙古塔佐田にはし刻玉を見たを出してまる目
表し	安徽直城弗四纪红十韵闻入入和人名柬兀索齐柬

<b>Table 2</b> Contents of macro-elements in the Quaternary Red Clay Profiles XZ and LX, in Xuancheng City, Anhui Province, Southeast
---

样品	深度 Depth	$\mathrm{SiO}_2$	$Al_2O_3$	$\mathrm{Fe_2O_3}$	CaO	Na <sub>2</sub> O	$K_2O$	MgO	${\rm TiO}_2$	
Samples	( cm )				( mg	g <sup>-1</sup> )				
XZ-1	8	714.0	117.6	46.3	1.1	2.9	15.4	5.5	10.6	
XZ-2	56	669.7	160.5	58.3	0.8	1.6	18.1	6.0	11.0	
XZ-3	110	675.8	150.1	57.1	0.7	1.6	17.9	5.8	10.9	
XZ-4	150	675.7	148.7	58.8	0.8	1.5	17.3	6.1	10.9	
XZ-5	230	704.2	139.6	58.9	1.0	1.4	16.2	5.4	11.4	
XZ-6	284	686.0	143.3	60.4	1.4	1.3	14.7	5.5	11.2	
XZ-7	320	723.0	133.1	54.1	1.5	1.3	13.1	4.8	11.6	
XZ-8	440	691.3	144.9	60.3	2.4	1.3	13.1	5.3	11.6	
XZ-9	550	675.5	149.9	64.8	2.6	1.3	13.3	5.4	11.5	
XZ-10	690	712.0	143.3	56.1	2.0	1.4	13.9	4.8	11.8	
XZ-11	760	694.3	146.4	68.6	1.8	1.2	12.6	4.8	11.4	
LX-1	12	837.1	98.3	35.6	2.5	5.4	26.2	7.9	10.6	
LX-2	62	726.6	149.8	55.1	4.7	4.8	26.6	18.7	11.3	
LX-3	100	738.6	143.5	52.7	4.5	3.8	25.9	17.8	10.9	
LX-4	158	699.4	172.2	74.2	3.2	1.3	23.9	12.2	12.0	
LX-5	280	718.3	159.5	69.9	3.2	1.7	22.6	10.6	11.8	
LX-6	370	711.0	166.2	68.9	3.4	1.9	23.3	11.5	11.4	
LX-7	510	714.7	166.6	68.6	3.2	1.4	20.7	10.7	12.1	
LX-8	620	725.2	155.7	73.8	2.6	1.2	18.9	9.4	12.6	
LX-9	700	743.5	143.1	71.7	2.7	1.1	15.9	8.7	12.0	
LX-10	760	699.6	176.1	74.7	3.7	1.0	21.9	10.2	12.2	



研究剖Saf和Ba值总体随剖面深度的加深而 降低,反映研究剖面红土风化强度随深度增加而 加强(图5和图6)。土壤中易迁移元素(如Ca、 Mg、K、Na)和难迁移元素(如Ti、Zr)间的分子



Fig.6 Relationships between IC values and weathering indexes of Profile LX

比, CaO/TiO<sub>2</sub>、MgO/TiO<sub>2</sub>、K<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub>和Na<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub> 也能指示土壤风化强度。研究剖面MgO/TiO<sub>2</sub>、K<sub>2</sub>O/ TiO<sub>2</sub>和Na<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub>随深度增加而逐渐降低(图5和图 6),同样反映红土风化强度随深度增加而加强。

#### 表3 安徽宣城第四纪红土剖面XZ和LX风化指标与伊利石IC值之间的相关性

 Table 3
 Correlations between IC values and weathering indexes of the Quaternary Red Clay Profiles XZ and LX, in Xuancheng City,

 Anhui Province
 Southeast China

		K <sub>2</sub> O/TiO <sub>2</sub>	CaO/TiO <sub>2</sub>	Na <sub>2</sub> O/TiO <sub>2</sub>	MgO/TiO <sub>2</sub>	Ba	Saf	Sa
IC	XZ ( <i>n</i> =11 )	-0.818**	$0.667^{*}$	-0.760**	-0.825**	-0.819**	-0.241	-0.129
	LX $(n=10)$	-0.929**	-0.574	-0.975**	-0.608	$-0.979^{**}$	-0.696*	-0.628

注: \*\*表示相关性达0.01显著水平; \*表示相关性达0.05显著水平 Notes: \*\* represents the 0.01 significant level; \* represent the 0.05 significant level

XZ剖面IC值与Ba、K<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub>、Na<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub>、 MgO/TiO<sub>2</sub>的负相关性达显著水平(p<0.05)(表 3)。LX剖面IC值与Saf、Ba、K<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub>、Na<sub>2</sub>O/ TiO<sub>2</sub>的负相关性也均达显著水平(p<0.05)。IC值 与XZ和LX剖面K<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub>值的相关性最密切,相关 系数(r)分别达-0.818和-0.929。这可能由于伊 利石层间含有较多钾,钾流失与伊利石蚀变、晶体 的分解有密切联系。充分表明第四纪红土IC值,可 有效反映红土风化强度。

研究剖面黄棕色土→均质红土→网纹红土IC值 逐渐增大,与黏土矿物组合和风化强度变化吻合, 可在一定程度上反映长江流域第四纪晚期以来古气 候存在变干冷的趋势,与前人的研究一致<sup>[12, 16-18]</sup>。

#### 3 结 论

XRD衍射图谱分析表明,第四纪红土的黏土 矿物主要为伊利石和高岭石。剖面上部的黄棕色土 (下蜀黄土)含有2:1型蛭石;但蛭石在均质红土 较少见,网纹红土未见。网纹层下部出现由伊利石 蚀变形成的伊利石-蒙脱石混层矿物。研究剖面IC 值绝大部分在0.4~0.7之间,结晶程度处于高和中 等之间。与北方黄土、古土壤和第三纪红土相比, 南方红土伊利石结晶程度较差,风化蚀变较强。研 究剖面红土IC值随剖面深度增加而增加,表明伊利 石结晶程度随红土风化增强而变差。红土伊利石IC 值与红土风化强度指标显著相关,与K<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub>值的 相关性尤为密切。充分表明红土IC值可反映红土风 化强度。第四纪红土剖面从黄棕色土→均质红土→ 网纹红土,IC值逐渐升高,反映了红土伊利石结晶 程度降低,风化程度增强,形成的古气候环境更加 湿热。

#### 参 考 文 献

998

- [1] 鲁春霞. 黏土矿物在古环境研究中的指示作用. 中国沙漠, 1997, 17(4): 456—460. Lu C X. Clay minerals as indicators of paleoenvironment (In Chinese). Journal of Desert Research, 1997, 17(4): 456—460
- [2] Singer A. The paleoclimatic interpretation of clay minerals in soils and weathering profiles. Earth-Science Reviews, 1980, 15 (4): 303-326
- [3] Singer A. The paleoclimatic interpretation of clay minerals in sediments—A review. Earth-Science Reviews, 1984, 21 (4): 251—293
- [4] 孙庆峰,陈发虎, Christophe Colin,等. 黏土矿物在 气候环境变化研究中的应用进展. 矿物学报, 2011, 31(1): 146—152. Sun Q F, Chen F H, Colin C, et al. Application progress of clay minerals in the researches of climate and environment (In Chinese). Acta Mineralogica Sinica, 2011, 31(1): 146—152
- [5] 熊毅. 土壤胶体. 北京:科学出版社, 1985. Hseung Y. Soil colloid (In Chinese). Beijing: Science Press, 1985
- [6] 周晓静,高抒,贾建军,等.长江黏土矿物示踪标记 稳定性的初步研究.海洋与湖沼,2003,34(6):
  683—692. Zhou X J, Gao S, Jia J J, et al. Preliminary evaluation of the stability of Changjiang clay minerals as fingerprints for material source tracing (In Chinese). Oceanologia Etlimnologia Sinica, 2003, 34(6):
  683—692
- [7] 汤艳杰,贾建业,谢先德.黏土矿物的环境意义.地学前缘,2002,9(2):337—344. Tang Y J, Jia J Y, Xie X D. Environment significance of clay minerals (In Chinese). Earth Science Frontiers, 2002,9(2): 337—344
- [8] Chamley H. Clay sedimentation and paleoenvironment in the area of Daito Ridge (Northwest Philippine Sea) since the Early Eocene. Washington: Initial Reports DSDP, 58. U. S. Gov. Print. Off, 1980: 683-690
- [9] 师育新,张卫国,戴雪荣,等.镇江下蜀土中的黏土矿物及其古环境意义.海洋地质与第四纪地质,2005,

25 (4): 99—105. Shi Y X, Zhang W G, Dai X R, et al. Characteristics of clay mineral assemblage of Xiashu Loess and their paleoenvironmental significance (In Chinese). Marine Geology and Quaternary Geology, 2005, 25 (4): 99—105

- [10] 彭淑贞,郭正堂.风成三趾马红土与第四纪黄土的黏土矿物组成异同及其环境意义.第四纪研究,2007,27(2):277—285. Peng S Z, Guo Z T. Clay mineral composition of the Tertiary Red Clay and the Quaternary loess-paleosols as well as its environmental implication (In Chinese). Quaternary Sciences, 2007,27 (2):277—285
- [11] 刘东生,等.黄土与环境.北京:科学出版社,1985:
   423—433. Liu D S, et al. Loess and environment (In Chinese). Beijing: Science Press, 1985: 423—433
- [12] 洪汉烈,杜登文,李荣彪,等.安徽宣城红土剖面 中黏土矿物过渡相及其意义.中国地质大学学报, 2012,37(3):424-432.Hong H L, Du D W, Li R B, et al. Mixed-layer clay minerals in the Xuancheng red clay sediments, Xuancheng, Anhui Province (In Chinese). Earth Science-Journal of China University of Geosciences, 2012, 37(3): 424-432
- [13] Hu X F, Wei J, Du Y, et al. Regional distribution of the Quaternary Red Clay with aeolian dust characteristics in subtropical China and its paleoclimatic implications. Geoderma, 2010, 159: 317-334
- [14] Hu X F, Wei J, Xu L F, et al. Magnetic susceptibility of the Quaternary Red Clay in subtropical China and its paleoenvironmental implications. Palaeogeography, Palaeoclimatology, Palaeoecology, 2009, 279: 216-232
- [15] 朱丽东,叶玮,周尚哲,等.金衢盆地第四纪红土沉积粒度组成特征.海洋地质与第四纪地质,2006,26(4):111—116. Zhu L D, Ye W, Zhou S Z, et al. Grain-size features of quaternary red earth in Jinhua-Quzhou basin (In Chinese). Marine Geology and Quaternary Geology, 2006, 26(4):111—116
- [16] 蔡方平,胡雪峰,杜艳,等.安徽郎溪黄棕色土-红土 二元结构土壤剖面的成因与长江流域第四纪晚期古气 候演变.土壤学报,2012,49(2):220-229.Cai F P,HuXF,DuY, et al. Pedogenesis of yellow-brown earth-red clay profile in Langxi County, Anhui Province and paleoclimatic change in the Yangtze River Valley, southeast China in the late Quaternary period (In Chinese). Acta Pedologica Sinica, 2012, 49(2): 220-229
- [17] Hu X F, Jiang W, Ye W, et al. Yellow-brown earth on Quaternary red clay in Langxi County, Anhui Province in subtropical China: Evidence for paleoclimatic change in late Quaternary period. Journal of Plant Nutrition and

Soil Science, 2008, 171 (4): 542-551

- [18] Hu X F, Du Y, Liu X J, et al. Polypedogenic case of loess overlying red clay as a response to the Last Glacial-Interglacial cycle in mid-subtropical southeast China. Aeolian Research, 2015, 16: 125-142
- [19] 胡雪峰,程天凡,巫和昕.南方网纹红土内是否可能存在多个"沉积一成土"过程的旋回?.科学通报,2003,48(9):969—975.HuXF,ChengTF,WuHX.Do multiple cycles of aeolian deposit-pedogenesis exist in the reticulate red clay sections in southern China?(In Chinese).Chinese Science Bulletin,2003,48(12):1251—1258
- [20] 胡雪峰,沈铭能,方圣琼.皖南网纹红土的粒度分布 特征及古环境意义.第四纪研究,2004,24(2): 160—166.Hu X F, Shen M N, Fang S Q. Grain-size of distribution of the reticulate red clay in southern Anhui Province and its paleo-environmental significance (In Chinese).Quaternary Sciences, 2004,24(2): 160—166
- [21] 胡雪峰,朱煜,沈铭能.南方网纹红土多元成因的粒度证据.科学通报,2005,50(9):918—925.Hu X F, Zhu Y, Shen M N. Grain-size evidence for multiple origins of the reticulate red clay in southern China (In Chinese). Chinese Science Bulletin, 2005, 50(9):910—918
- [22] 胡雪峰, 龚子同, 夏应菲, 等. 安徽宣州黄棕色土和 第四纪红土的比较研究及其古气候意义. 土壤学报, 1999, 36(3): 301—307. Hu X F, Gong Z T, Xia Y F, et al. Comparative study of yellow-brown earth and quaternary red clay in Xuanzhou, Anhui Province and its palaeo-climate significance (In Chinese). Acta Pedologica Sinica, 1999, 36(3): 301—307
- [23] Hong H L, Yin K, Li R B, et al. Randomly interstratified illite-vermiculite from weathering of illite in red earth sediments in Xuancheng, southeastern China. Geoderma, 2014, 214/215: 42-49
- [24] Hong H L, Gu Y S, Yin K, et al. Red soils with white net-like veins and their climate significance in south China. Geoderma, 2010, 160 (2): 197-207
- [25] 张甘霖,龚子同.土壤调查实验室分析方法.北京:
   科学出版社, 2012. Zhang G L, Gong Z T. Soil survey
   laboratory methods (In Chinese). Beijing: Science
   Press, 2012
- [26] 蒲海波.用X射线衍射分析鉴定黏土矿物的方法.勘 察科学技术,2011(5):12-14.Pu H B. Method

of identifying clay mineral by X-Ray diffraction analysis (In Chinese). Site Investigation Science and Technology, 2011 (5): 12-14

- [27] Kbler B. Les argiles, indicateurs de metamorphisme. PevFtist Franc Petro, 1964, 19: 1093-1112
- [28] 黄继武. MDI Jade使用手册——X射线衍射实验操作指导. 长沙:中南大学出版社,2006:1-49. Huang J W. MDI Jade instruction manaual—X ray diffraction experimental operation guide (In Chinese). Changsha: Central South University Press, 2006: 1-49
- [29] 赵杏媛,张有瑜.黏土矿物与黏土矿物分析.北京: 海洋出版社,1990:56—120.Zhao X Y, Zhang Y Y. Clay mineral and clay mineral analysis (In Chinese). Beijing: Ocean Press, 1990:56—120
- [30] 王河锦,陶晓风, Rahn M. 伊利石结晶度及其在低温变质研究中若干问题的讨论. 地学前缘, 2007, 14(1): 151—156. Wang H J, Tao X F, Rahn M. Some aspects of illite crystallinity and its applications in low temperature metamorphism (In Chinese). Earth Science Frontiers, 2007, 14(1): 151—156
- [31] 王河锦,陶晓风, Rahn Meinert. 伊利石结晶度 Kubler, Weaver和Weber指数关系式常数的确定与应 用. 高校地质学报, 2007, 13 (3): 561—565. Wang H J, Tao X F, Rahn M. Determination of constants in the equations of the Kubler, Weaver and Weber indices of illite crystallinity and their applications (In Chinese). Geological Journal of China Universities, 2007, 13 (3): 561—565
- [ 32 ] Weaver C E. Possible use of clay minerals in search for oil. Bulletin American Association of Petroleum Geologists, 1960, 44: 1505-1518
- [33] Diekmann B, Petschick R, Gingele F X, et al. Clay mineral fluctuations in Late Quaternary sediments of the southeastern South Atlantic: Implications for past changes of deep-water advection//Wefer G, Berger W H, Siedler G, et al. The South Atlantic: Present and past circulation. Berlin, New York: Springer, 1996: 621-644
- [34] 季峻峰,陈骏,王洪涛.陕西洛川黄土-古土壤剖面中 伊利石结晶度——黄土物质来源和古气候环境的指示. 地质论评,1997,43(2):181—185. Ji J F, Chen J, Wang H T. Crystallinity of illite from the Luochuan loess-paleosol sequence, Shaanxi Province—Indicators of the origin and paleoclimate of loess (In Chinese). Geological Review, 1997,43(2):181—185

#### RELATIONSHIP BETWEEN ILLITE CRYSTALLINITY (IC) VALUE AND WEATHERING DEGREE OF QUATERNARY RED CLAY IN SOUTHERN ANHUI PROVINCE, SOUTHEAST CHINA

Liu Lihong<sup>1, 2</sup> Hu Xuefeng<sup>2†</sup> Ye Wei<sup>1</sup> Xue Yong<sup>2</sup> Luo Fan<sup>2</sup> Yan Chenglong<sup>2</sup>

(1 College of Geographic and Environmental Science, Zhejiang Normal University, Jinhua, Zhejiang 321004, China)

(2 School of Environmental and Chemical Engineering, Shanghai University, Shanghai 200444, China)

Abstract Clay mineral composition and illite crystallinity (IC) value of the Quaternary Red Clay (QRC) in Xuanzhou District (XZ) and Langxi County (LX) of Xuancheng City, Anhui Province, Southeast China, were studied to explore relationship between the two and potential paleo-environmental implications of IC value for formation of the QRC. Clay fraction of the QRC was extracted and then treated with citrate-bicarbonate-dithionite (CBD) to remove free Fe. Mineral composition of the clay fraction was analyzed using the X-ray diffraction (XRD) method, and the width of half maximum height of  $d_{001}$  (1.0 nm ) peak of illite was measured to calculate IC value. Contents of macro elements of the QRC were analyzed by the X-ray fluorescence (XRF) method, and  $SiO_2/Al_2O_3$  (Sa),  $SiO_2/$  ( $Al_2O_3+Fe_2O_3$ ) (Saf), Ba value as well as indicators of weathering degree of the QRC, such as CaO/TiO<sub>2</sub>, MgO/TiO<sub>2</sub>, K<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub> and Na<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub> were calculated. Results show that the clay minerals in different layers of Profiles XZ and LX are quite similar in composition, despite some slight differences. The layer of Yellow-brown Earth (YBE) in the upper part of the profiles is identified as Xiashu Loess formed during the Last Glacial Period, and its clay minerals consist mainly of illite, kaolinite and 2:1 type vermiculite, but in the Uniform Red Clay (URC) and Reticulate Red Clay (RRC), the clay minerals are dominated with illite and kaolinite, and nil of vermiculite. However, in the lower part of the RRC, the peak of illite has become wide and flat, and illite-montmorillonite mixed-layer minerals are formed from weathered illite. IC values of the two profiles range between 0.4 and 0.7, suggesting that crystallization degree of the illite lingers between the high and moderate levels. IC value in the profiles varies sharply between layers. It is 0.482, 0.578 and 0.735 on average, respectively, in the YBE, URC and RRC of Profile XZ and 0.454, 0.628 and 0.717 on average, respectively, in the YBE, URC and RRC of Profile LX. The QRC in this study is significantly higher than the loess  $(0.3 \sim 0.4)$ , paleosols  $(0.35 \sim 0.5)$  and Tertiary Red Clay  $(0.4 \sim 0.5)$  in the Chinese Loess Plateau, suggesting that the QRC in Southern China is highly weathered, and consequently low in illite crystallinity. In Profile XZ, IC value is negatively correlated with Ba, K<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub>, Na<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub> and MgO/TiO<sub>2</sub> to a significant extent (p < 0.05), and in Profile LX, IC is negatively correlated with Saf, Ba, K<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub> and Na<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub> to a significant extent, too (p < 0.05). The correlations between K<sub>2</sub>O/TiO<sub>2</sub> and IC value in Profiles XZ and LX are the most significant, with correlation coefficient (r) being -0.818 and -0.929, respectively, which may be closely related to the high volume of K existing in the interlayer of illite, and K loss from weathering illite and decomposition of illite crystallines of the QRC. This finding fully demonstrates that IC value can be used as an effective indicator of weathering degree of the QRC in Southern China. In Profiles XZ and LX, IC value increases steadily, indicating that the crystallization degree declines from the YBE to URC and to RRC. Weathering and decomposition of illite in the RRC may also be related to long-term intensive groundwater activities during the formation of vermiculate. In the QRC profiles, the rising trend of IC value with soil depth coincides with the variation of weathering degree with soil depth. So like particle size of red soil and elemental geochemical indices, IC value of QRC possesses some similar paleoclimatic implications. Therefore, IC value of the QRC can be regarded as one of the effective paleoclimatic indicators, reflecting evolution of the paleoclimate during the period when QRC was forming.

Key words Quaternary Red Clay (QRC); Clay minerals; Illite; IC value; Weathering degree

(责任编辑:陈德明)

## ACTA PEDOLOGICA SINICA Vol. 52 No. 5 Sep., 2015

#### CONTENTS

#### **Reviews and Comments**

The historical venation of soil science in the past 30 years—Based on the bibliometric analysis
Soil ecosystem services: Concept, quantification and response to urbanization
Wu Shaohua, Yu Yanna, Zhu Jiang, et al. (977)
Research Articles
Analysis on spatial-temporal variability of soil organic matter in Henan Province based on Soil faxonomy
Relationship between illite crystallinity (IC) value and weathering degree of Ousternary Red Clay in southern
Anhui Province, Southeast China Liu Lihong, Hu Xuefeng, Ye Wei, et al. (1000)
Micromorphology of ancient plow layer of paleosol in the Lajia Ruins in the Guanting Basin, Minhe County,
Qinghai Province
Prediction of vertical distribution of soil nitrogen content in soil profile using spectral imaging technique
Estimation of thickness of soil layer on typical karst hillslopes using a ground penetrating radar
Wang Sheng, Chen Hongsong, Fu Zhiyong, et al. (1030)
Spatio-temporal distribution of dry-wet alteration in surface soil layer of the Huaihe River Basin
Cao Yongqiang, Xu Dan, Cao Yang (1042)
Erosion on dunes of overburden and waste slag in Shenfu coalfield and prediction
Guo Mingming, Wang Wenlong, Li Jianming, et al. (1056)
Dynamics of soil water evaporation from soil mulched with sand-gravels in stripe
Effect of pH and three kinds of anions on selenium absorption and desorption in purple soil
Zhou Xinbin, Yu Shuhui, Xie Deti (1076)
Release kinetics and bioavailability of nonexchangeable potassium in soil
Li Ting, Wang Huoyan, Chen Xiaoqin, et al. (1086)
Effects of bio-ash ameliorating red soil in acidity
Sorption kinetics and mechanism of naphthalene on corn-stalk-derived biochar with different pyrolysis temperature 
Toxicity of deca-brominated diphenyl ether to Caenorhabditis elegans
Wang Yingli, Chen Jiansong, Yang Yuxiang, et al. (1122)
Effects of clover and straw decomposition on soil microfaunal community
Wang Hui, Gui Juan, Liu Manqiang, et al. (1133)
Relationships of N <sub>2</sub> O emission with abundance and composition of denitrifying microorganisms in soil aggregates
Zhou Hanchang, Zhang Wenzhao, Liu Yi, et al. (1151)
Optimizing blending ratio of controlled release N fertilizer for spring maize based on grain yield, N efficiency, and economic benefit Wang Yin, Feng Guozhong, Zhang Tianshan, et al. (1164)
Communications and Comments
Status quo and problems in setting-up and naming of basic taxon-Soil family in Chinese Soil Taxonomy
<b>Research Notes</b>
Effects of drought and rehydration on photosynthetic characteristics of artificial algal crusts
Wu Li, Yang Hong, Lan Shubin, et al. (1179)
Effect of irrigation with saline water on plant root distribution and evolution of aeolian sandy soil in shelterbelts
along desert highways Li Congjuan, Tang Junyan, Gao Pei, et al. (1186)
Distribution of Uu (11) desorption rate in variable charge soils relative to concentrations of NaNO <sub>3</sub> and its affecting factors manufactors factors and its $\frac{1000}{1000}$
<b>Cover Picture:</b> Toxicity of deca-brominated diphenyl ether (BDE-209) to <i>Caenorhabditis elegans</i>
(by Wang Yingli)

### 《土壤学报》编辑委员会

**主 编:**史学正

执行编 委:	(按姓氏争	(三)					
	丁维新	巨晓棠	王敬国	王朝辉	史舟	宇万太	朱永官
	李永涛	李芳柏	李保国	李航	吴金水	沈其荣	张玉龙
	张甘霖	张福锁	陈德明	邵明安	杨劲松	杨明义	杨林章
	林先贵	依艳丽	周东美	周健民	金继运	逄焕成	胡锋
	施卫明	骆永明	赵小敏	贾仲君	徐国华	徐明岗	徐建明
	崔中利	常志州	黄巧云	章明奎	蒋 新	彭新华	雷 梅
	窦 森	廖宗文	蔡祖聪	蔡崇法	潘根兴	魏朝富	
编辑部主任:	陈德明						
责任编辑:	汪枞生	卢萍	檀满枝				

#### 土壤学 报

#### **Turang Xuebao**

(双月刊, 1948年创刊) 第52卷 第5期 2015年9月

编	辑	《土 壤 学 报》编 辑 委 员 会	Edited by	Editorial Board of Acta Pedologica Sinica
		地址:南京市北京东路71号 邮政编码:210008		Add: 71 East Beijing Road, Nanjing 210008, China
		电话:025-86881237		Tel: 025 - 86881237
		E-mail:actapedo@ issas. ac. cn		E-mail:actapedo@ issas. ac. cn
主	编	史 学 正	Editor-in-Chief	Shi Xuezheng
主	管	中 国 科 学 院	Superintended by	Chinese Academy of Sciences
主	办	中 国 土 壤 学 会	Sponsored by	Soil Science Society of China
承	办	中国科学院南京土壤研究所	Undertaken by	Institute of Soil Science,
				Chinese Academy of Sciences
出	版	科学出版社	Published by	Science Press
		地址:北京东黄城根北街16号邮政编码:100717		Add: 16 Donghuangchenggen North Street, Beijing 100717.China
印刷装	订	北京中科印刷有限公司	Printed by	Beijing Zhongke Printing Limited Company
总 发	行	科学出版社	Distributed by	Science Press
		地址:北京东黄城根北街16号邮政编码:100717		Add: 16 Donghuangchenggen North Street, Beijing 100717, China
		电话:010-64017032		Tel: 010 – 64017032
		E-mail;journal@ mail.sciencep.com		E-mail:journal@mail.sciencep.com
国外发	行	中国国际图书贸易总公司	Foreign	China International Book Trading Corporation
		地址:北京 399 信箱 邮政编码:100044	_	Add:P. O. Box 399, Beijing 100044, China

国内统一刊号:CN 32-1119/P

国内邮发代号: 2-560 国外发行代号: BM45 定价: 60.00 元 国内外公开发行

**ACTA PEDOLOGICA SINICA** 

(Bimonthly, Started in 1948) Vol. 52 No. 5 Sep., 2015



9 70564

ISSN 0564-3929