可变电荷土壤中铜离子的解吸*

邹献中^{1,2} 徐建民¹ 赵安珍² 季国亮² (1浙江大学环境与资源学院杭州 310029) (2中国科学院南京土壤研究所,南京 210008)

摘 要 研究了我国四种可变电荷土壤红壤、赤红壤、砖红壤和铁质砖红壤以及二种恒电荷土壤黄棕 壤和黑土中吸附性铜离子的解吸特征。研究结果表明,可变电荷土壤吸附的一部分铜离子可以被去离子水解 吸,而且在 pH~解吸率曲线上在一定 pH 值时出现解吸率最大值。在最大值时不同土壤中铜离子解吸率的大 小与土壤中氧化铁的含量有关。氧化铁的含量越高,在最大值时铜离子的解吸率越大。当用中性电解质解吸 可变电荷土壤吸附的铜离子时,电解质的浓度越大,解吸率越低。与此相反,恒电荷土壤吸附的铜离子不能被 去离子水解吸,只能被中性电解质解吸,且电解质的浓度越高,解吸率越大。这表明,可变电荷土壤中吸附性 铜离子的解吸规律,完全不同于恒电荷土壤中者。本文初步讨论了其原因。

关键词 可变电荷土壤;铜离子;解吸 中图分类号 S153.3 文献标识码 A

土壤中金属离子的化学性质和移动性,主要决 定于土壤与离子之间的相互作用。这种相互作用通 常表现为土壤对金属离子的吸附和解吸反应。因 此,土壤对金属离子的吸附和解吸成为土壤化学中 重要的研究内容之一。与对土壤中金属离子的吸附 反应的研究相比,对土壤中吸附性金属离子的解吸 的研究则少得多^[1]。通常认为,土壤吸附的重金属 离子只能被中等或中等以上浓度的惰性电解质、吸 附能力更强的无机盐或者有机络合剂解吸。因此, 在土壤化学中研究重金属离子的解吸反应时,都是 采用某种合适的解吸剂进行解吸,并据此将离子的 吸附机理区分为电性吸附和专性吸附。但周代华 等^[2]在研究氧化铁中吸附性铜离子的解吸时,发现 去离子水对铜离子的解吸能力最大。但到目前为 止,在研究土壤中铜离子的解吸时,都是以电解质或 络合剂溶液为解吸液,而未见关于用水解吸土壤中 铜离子的报道。

可变电荷土壤的矿物组成以高岭石为主,并含 有大量铁、铝氧化物。因此,这类土壤表面带有大量 正电荷,负电荷较少,而且这些表面电荷受环境条件 特别是 pH 的强烈影响。已有的研究结果表明,可 变电荷土壤对重金属离子的吸附行为不同于恒电荷 土壤^[3,4]。可以预期,这类土壤中吸附性重金属离 子的解吸也与恒电荷土壤中不同。

本工作对比研究了我国南方四种可变电荷土 壤,即红壤、赤红壤、砖红壤、铁质砖红壤和二种恒电 荷土壤,即黄棕壤和黑土吸附的铜离子的解吸及其 影响因素,并对解吸机理作了初步探讨。

1 材料和方法

1.1 供试样品

1.1.1 土壤样品 供试土壤为我国南方的红 壤、赤红壤、砖红壤、铁质砖红壤和南京黄棕壤及哈 尔滨的黑土。所有样品均为底层土壤,它们的基本 性质见表 1。红壤、赤红壤、砖红壤和铁质砖红壤的 粘土矿物以高岭石为主,并且含有大量的氧化铁,属 可变电荷土壤。黄棕壤的粘土矿物以水云母为主, 并含有少量蛭石和蒙皂石。黑土的粘土矿物以水云 母、绿泥石和蛭石为主,氧化铁的含量都很低,属于 恒电荷土壤^[5,6]。

将土壤样品用电渗析法制成氢、铝质土壤^[4]。 1.1.2 去铁土壤样品的制备 将 31.5g 草酸和 62.1g 草酸铵溶于 2 500 ml 去离子水中, 配制成 pH 值为 3.2左右的酸性草酸 – 草酸铵提取液。将过 60 目筛的土壤样品浸泡于提取液中, 置于阳光照射处,

^{*} 国家自然科学基金项目(49831005)资助 作者简介: 邹献中, 博士, 土壤化学专业。 E mail: patrooa@lzcnc.con 收稿日期: 2002-08-09; 收到修改稿日期: 2003-03-12

表1 供试土壤的基本性质

使土壤在进行溶液化学反应的同时进行光化学反 应。每隔 2~3 d更换一次溶液,时间间隔和换液次 数视土壤含铁量而定。如此反复多次,即可除去土 壤中大部分氧化铁。将去铁土样用电渗析法纯化, 红外灯烘干,磨碎,过60目筛备用。

			Table 1	Basic properties of	of studied soils		
土壤	地点	有机质	CEC	Fe ₂ O ₃	pH	рН	粘土矿物组成
Soil	Locality	O. M. (g kg ⁻¹)	(cmol kg ⁻¹)	$(g kg^{-1})$	(H ₂ O, 1: 2.5)	(KCl ¹⁾ , 1: 2 5)	Clay minerals ²)
红壤	江西进贤	4. 4	8.91	51. 1	4 80	4. 37	高岭石、水云母为主, 少量蛭石
A l i Haplic	Jiangxi						K, I (V, F)
A crisol							
赤红壤	广州石牌	4.2	6.05	48.9	4 71	4.37	高岭石为主,少量水云母、蛭石
Ferral i Haplic	Guangzhou						K (I, V)
A crisol							
砖红壤	广东徐闻	7.0	7.15	156.4	5 61	5.40	高岭石、三水铝石和赤铁矿
Rhodic Ferralsol	Xuwen						K, G, H (Go)
铁质砖红壤	昆明黑龙潭	6. 9	5.28	211. 4	4 80	4.40	高岭石、三水铝石、赤铁矿为
Hype r Rhodic	Kunming						主,少量蛭石
Ferralsol							K, G, H (V, A, Go)
黄棕壤	南京	5.4	16.61	16. 9	646	4.83	水云母为主,少量蛭石、高岭石
Haplic Luvisol	Nanjing						I(V, K)
黑土	哈尔滨	13. 5	24.97	11. 4	6 26	5. 58	水云母为主,一定量蒙皂石,少
							量绿泥石、高岭石、石英
Phaeozems	Harbin						I(M, C, K, Q)

1) KCl: 1 mol L⁻¹; 2) A, anatase; F, ferric oxide; G, gibbsite; Go, goethite; H, hematite; I, hydrous mica; K, kaolinite; V, verniculite; M, morilonite; C, chlorite; Q, quartz

1.2 研究方法

1.2.1 铜离子的吸附 称土样 1.00 g 于已知重量的离心管中,加入 20 ml 去离子水,用稀 N aOH 或稀 HNO₃ 溶液调节至合适的 pH 值,加入 0.2 ml 的 0.1 mol L^{-1} Cu(NO₃) 2 溶液,用 FZ-2型往返振荡 机,以每分钟 30次的速度振荡平衡 12 h。吸附平衡后,用 TDL-5型离心机,以每分钟 4500转的速度 离心分离,倾出上清液,测定上清液中铜离子的浓度 和 pH 值。从吸附前后溶液中铜离子的浓度计算铜 离子的吸附量。

1.2.2 铜离子的解吸 将上述含土壤残渣的离心管称重,计算残留于土样中的平衡溶液的体积,从 平衡溶液的体积和浓度,计算土样中铜离子的残留 量。加入 20 ml 去离子水或不同浓度的 NaNO3 溶 液,振荡平衡 12 h 后离心,测定上清液中铜离子的 浓度和 pH 值,减去解吸前土壤溶液中残留的铜离 子量,并计算铜离子的解吸百分率。在研究水对可 变电荷土壤吸附的铜离子的解吸时,将红壤、赤红 壤、砖红壤、铁质砖红壤分别在 10^{-3} mol L⁻¹ Cu(NO₃) 2溶液中吸附铜离子达平衡, 然后用去离子 水进行解吸。

2 结 果

2.1 水对可变电荷土壤吸附的铜离子的解吸

由图 1 可见,虽然上述四种可变电荷土壤的组 成和性质各异,但它们吸附的铜离子都可被去离子 水解吸,并且在不同 pH 时的解吸趋势也大致相同。 在 pH 3.5~7之间,随着 pH 升高,铜离子的解吸率 逐渐增大,在 pH 4.2 左右达到最大值,然后又逐渐 降低。四种可变电荷土壤吸附的铜离子的最大解吸 率的顺序为:铁质砖红壤>砖红壤>赤红壤>红壤, 与土壤中氧化铁含量的顺序基本一致(表 1)。这说 明,土壤中氧化铁的含量越高,铜离子的解吸率越 大。出现铜离子解吸率最大值时的 pH 值似乎也与 氧化铁的含量有关。





如果使赤红壤、砖红壤和铁质砖红壤在含 0.01 mol L⁻¹NaNO₃的介质中吸附铜离子, 然后用去 离子水进行解吸, 在 pH~ 解吸率曲线上同样可以出 现一个解吸峰, 即随着 pH 升高, 铜离子的解吸率逐 渐增大, 到一定的 pH 值时, 出现一个最大值, 随后 逐渐降低(表 2)。

表 2	不同pH时间	可变电荷土壤吸附的铜离子!	的解吸率 ¹⁾
-----	--------	---------------	--------------------

	际红 壤		砖红壤	铁质砖红壤	
Ferral i H	Iaplic Acrisol	Rho	dic Ferralsol	Hyper Rhodic Ferralsol	
pН	解吸率 (%)	pН	解吸率(%)	pН	解吸率(%)
	Desorption		Desorption		Desorption
6.25	0	5 41	0	5.94	0
5. 58	2.2	5 43	7.5	5.42	8.4
4.85	19.0	4 99	18 2	4.95	6.7
4. 55	20. 5	4 62	54 1	4. 55	13. 4
4.04	47. 2	4 21	39.2	4.24	38. 2
3.92	50.4			4.06	28.2

1) 0 01 mol L^{-1} NaNO₃ 溶液中吸附; 去离子水解吸 Adsorption of Cu^{2+} in 0.01 mol L^{-1} NaNO₃ solution; Desorption of Cu^{2+} by deionized water

2.2 水对恒电荷土壤吸附的铜离子的解吸

在相同的条件下,用去离子水解吸恒电荷土壤 黄棕壤和黑土在10⁻³ mol L⁻¹ Cu(NO3) 2 溶液中吸附 的铜离子时,发现黄棕壤在 pH 4.49~ 6.25,黑土在 pH 4.15~ 6.33 的范围内,吸附性铜离子都不能被去 离子水解吸。图 2 说明这些恒电荷土壤吸附的铜离 子不能被去离子水解吸。而在相同情况下,可变电 荷土壤如红壤吸附的铜离子则可被去离子水解吸。 但如果将可变电荷土壤如砖红壤去除氧化铁,在同 样的条件下吸附铜离子,则其吸附的铜离子也不能 被去离子水解吸(图2)。



图 2 不同 pH 时去离子水对土壤中吸附性铜离子的解吸 Fig. 2 Desorption of Cu²⁺ adsorbed on soils by deionized water at different pH

2.3 NaNO3 对可变电荷土壤吸附的铜离子的解吸 如果将上述四种可变电荷土壤在 Cu(NO3) 2 溶 液中吸附的铜离子用去离子水解吸至不能再解吸. 随后分别用 0.01 mol L⁻¹、0.1 mol L⁻¹和 1 mol L⁻¹ NaNO3 解吸。对红壤,在pH 4.8~6.4 的范围内,用 $0.01 \text{ mol } L^{-1}$ NaNO₃ 溶液第一次进行解吸时,只有平 均10%左右的吸附性铜离子被解吸,接着用同浓度 的NaNO3 溶液第二次进行解吸时,则没有铜离子可 被解吸。当用 $0.1 \mod L^{-1}$ NaNO₃ 溶液继续进行解吸 时,则在 pH 4.5~5.5 的范围内,有平均 15% 左右的 吸附性铜离子可被解吸。当用同浓度的 NaNO3 溶 液第二次进行解吸时,则没有铜离子解吸。接着再 用 1 mol L^{-1} NaNO₃ 溶液进行解吸,则也没有铜离子 解吸。同样,对赤红壤,在pH 4.5~5.8 的范围内, 当用 0.01 mol L^{-1} NaNO3 溶液第一次进行解吸时.只 有平均不到 10% 的吸附性铜离子可解吸。当用同 浓度的NaNO3 溶液第二次进行解吸时,则没有铜离 子解吸。当用 $0.1 \mod L^{-1}$ NaNO3 溶液继续进行解吸 时,在 pH 4.6~5.8的范围内,有平均 20% 左右的吸 附性铜离子解吸。当用同浓度的 NaNO3 溶液 第二 次进行解吸时、则没有铜离子解吸。如果用 $1 \mod L^{-1}$ NaNO₃ 溶液继续进行解吸,则也没有铜离 子解吸。对于砖红壤和铁质砖红壤,三种浓度的 NaNO3 溶液都不能使被水解吸后剩余的吸附性铜离 子解吸。这表明,可变电荷土壤中除去可被去离子 水解吸的吸附性铜离子后,剩余的吸附性铜离子被 NaNO3 解吸的难易程度与土壤中氧化铁的含量有 关。氧化铁的含量越高,解吸越难;氧化铁的含量越 低、解吸越容易。说明氧化铁是土壤中对铜离子发

生专性吸附的主要物质[7]。

2.4 NaNO3 对恒电荷土壤中吸附性铜离子的解吸

结果表明, 当用 0. 01 mol L^{-1} NaNO₃ 溶液解吸黄 棕壤和黑土在 Cu(NO₃)₂ 溶液中吸附的铜离子时, 在 pH 3. 6~ 5. 0 的范围内, 随着 pH 升高, 铜离子的解 吸率由 31% 降至 4% 左右。当用 0. 1 mol L^{-1} NaNO₃ 溶液解吸时, 在 pH 3. 4~ 4. 6 的范围内, 随着 pH 升 高, 铜离子的解吸率由 79% 降至 30% 左右。说明恒 电荷土壤吸附的铜离子可被 NaNO₃ 解吸。在相同 pH 时, NaNO₃ 的浓度越高, 解吸率越大(图 3)。





3 讨 论

通常认为, 土壤对离子的吸附机理可以分为电 性吸附和专性吸附。根据有关定义, 吸附的离子能 被中等或中等以上浓度惰性电解质解吸, 称为电性 吸附; 反之, 则称为专性吸附^[8]。前者主要是由于 土壤胶体表面与离子之间的库仑力的作用发生吸 附, 而后者则是由于土壤胶体表面与离子之间的某 种化学力的作用发生吸附, 这类吸附性离子只能被 吸附能力更强的离子或有机络合剂解吸。本研究结 果表明, 恒电荷土壤吸附的铜离子不能被去离子水 解吸, 大部分可被 $0.1 \text{ mol } \text{L}^{-1}$ 或更高浓度的 NaNO3 解吸, 但即使中性电解质的浓度高至 $1 \text{ mol } \text{L}^{-1}$, 仍 有小部分不能被解吸。说明恒电荷土壤中大部分吸 附性铜离子为电性吸附, 小部分为专性吸附。与恒 电荷土壤相反, 可变电荷土壤吸附的大部分铜离子 可被去离子水解吸。例如在 pH 4.3 左右, 红壤、赤 红壤、砖红壤和铁质砖红壤吸附的铜离子,用去离子 水第一次解吸时,铜离子的解吸率分别可达 37%、 39%、48%和54%左右。显然,这部分铜离子的吸附 机理既不是电性吸附,也不是专性吸附。这些离子 究竟通过何种机理被可变电荷土壤吸附是一个值得 进一步研究的问题。

图 1 表明, 当可变电荷土壤吸附的铜离子被去 离子水解吸时,在pH~ 解吸率曲线上会出现一个最 大值。对红壤、赤红壤、砖红壤和铁质砖红壤,该最 大值出现在 pH 4.1~ 4.4 之间。在研究不同 pH 时 可变电荷土壤对铜离子的吸附时,发现在 pH~ 吸附 率曲线上在 pH 4.2 左右会出现一个明显的转折点 (图 4)。低于此 pH 值时, pH 对吸附率的影响很小; 高干此 pH 值时, pH 的影响较大。这说明在该转折 点前后,铜离子的吸附机理发生了变化。而在此 pH 范围内,恒电荷土壤的 pH~ 吸附率曲线无明显的转 折点。此外,在研究土壤吸附铜离子引起氢离子的 释放时.发现可变电荷土壤吸附铜离子前后两条酸、 碱滴定曲线在 pH 高于一定值时才分开, pH 低于一 定值时两条曲线完全重合^[9]。此pH值与土壤中氧 化铁的含量有关。氧化铁含量高,该pH 值高;氧化 铁含量低,该pH 值低。对大多数可变电荷土壤,该 pH 值为 4 左右。



图 4 不同 pH 时黄棕壤和红壤吸附 Cu 离子的曲线 Fig. 4 Adsorption of Cu ions by Haplic Luvisol and Ali⁺Haplic Acrisol at different pH

上述结果表明,可变电荷土壤吸附铜离子时, pH~吸附率曲线出现明显转折点时的 pH 值、吸附 铜离子前后二条酸、碱滴定曲线分开时的 pH 值和 用去离子水解吸铜离子时解吸率最大时的 pH 值十 分接近。因为这些现象总是能重复出现,因此不能 认为这是一种偶然现象,而是一种客观事实。它反 映了在一个特征 pH 值前后,可变电荷土壤对铜离 子的吸附机理发生了变化。

虽然用去离子水解吸可变电荷土壤吸附的铜离 子时,在一定的 pH 值时出现解吸率最大值的原因 目前还不完全清楚,但似乎可以从可变电荷土壤的 表面电位特征进行探讨。

可变电荷土壤的表面电位通常由恒电荷表面电 位和可变电荷表面电位组成。其中可变电荷表面电 位与 pH 的关系可由下式表示^[10]:

 $\Psi = \frac{RT}{F} 2.303 (pH_0 - pH)$

其中 $R_T 和 F 分别为气体常数、绝对温度和法拉第$ $常数, <math>pH_0$ 为可变电荷表面的电荷零点。

 $\mathbf{h}(1)$ 式可见,当 pH> pH₀时,可变电荷表面电 位为负。pH 越高, 表面负电位越大, 对铜离子的吸 附越有利, 解吸越困难。因此, 随着 pH 升高, 铜离 子的解吸率逐渐减小。当 pH= pH0 时, 可变电荷表 面电位为 0. 此时铜离子与可变电荷表面之间的相 互作用力较小。因此,铜离子的解吸率较大。当 pH < pH₀ 时, 土壤的可变电荷表面电位为正。pH 越 低,正表面电位越大,对铜离子的吸附越不利。因 此,在低 pH 时,铜离子的吸附量很低(图 4)。因为 此时土壤的表面净电荷为正,显然这部分铜离子只 能通过专性吸附被土壤吸附。可以预期,此时吸附 性铜离子的解吸率较小。Yu 等^[3] 在研究可变电荷 土壤对锌离子的吸附时指出,在较低的 pH 范围内, 专性吸附的锌离子占吸附总量的100%,而在较高 pH 时, 专性吸附的锌离子只占锌离子吸附总量的 60%~70%。这个结果与本工作的研究结果相似。

此外,也可从可变电荷土壤的表面电荷与电解 质浓度的关系探讨上述铜离子解吸现象的原因。可 变电荷土壤的表面电荷随电解质浓度而变, 这是这 类土壤不同于恒电荷土壤的又一重要特点。电解质 浓度影响表面电荷的机理颇为复杂。从胶体扩散层 的理论看,有两种机理存在。可变电荷矿物表面为 恒电位非极化可逆表面。这种表面上的电荷密度 (0) 与溶液中离子浓度(C) 的平方根成正比, 即 $\sigma=$ KC,其中 K 为常数 $^{[11]}$ 。这是电解质浓度影响可变 电荷胶体的表面电荷的主要原因。此外,可变电荷 胶体表面上存在着独立的负电荷点和正电荷点,它 们各有带反号离子的扩散层。根据扩散层理论,扩 散层的厚度与溶液中离子浓度的平方根成反比,离 子浓度减小时扩散层的厚度将增大。当扩散层的厚 度扩展到一定程度后,土壤胶体上相邻近的正电荷 点的扩散层和负电荷点的扩散层可能部分相互重

叠,使一部分正、负电荷相互抵消,减少了对阴离子 和阳离子的吸附^{12]}。在本工作中,可变电荷土壤在 含有一定量的电解质的溶液中吸附铜离子,当用去 离子水进行解吸时,介质中电解质的浓度将降低。 因此,土壤表面电荷密度将减小。同时,胶体表面正 电荷点和负电荷点邻近的扩散层的厚度将增大,并 可能部分相互重叠,使一部分正、负电荷相互抵消。 这两种原因,都可使阴离子和阳离子的吸附量减少。 因此,吸附的铜离子可被去离子水解吸。

由于可变电荷土壤表面既带正电荷,又带负电 荷,电荷性质可变性大,这种土壤胶体表面与离子的 相互作用很复杂。对可变电荷土壤中吸附性铜离子 解吸时所发生的现象及其机理,值得进一步深入研 究。

参考文献

- Naidu R, Kookana R S, Sumner M E, et al. Cadmium sorption and transport in variable charge soils: A review. J. Environ. Qual., 1997, 26:602~ 617
- [2] 周代华,李学垣,徐凤琳. 电介质浓度对铁、铝氧化物表面解吸重金属离子的影响及其原因. 科学通报, 1995, 40: 2 088~2 090. Zhou D H, Li X Y, Xu F L. Effect of electrolyte concentration on desorption of heavy metal ions from surface of iron and aluminum oxides and its cause (In Chinese). Chinese Science Bulletin, 1995, 40: 2 088~ 2 090
- [3] Yu T R, Sun H Y, Zhang H. Specific adsorption of cations. In: Yu T R. ed. Chemistry of Variable Charge Soils. New York, Oxford, Oxford University Press, 1996. 112~ 139
- [4] 徐明岗,季国亮.恒电荷土壤和可变电荷土壤与离子间相互作用的研究 I. 共存离子对 NO₃ 吸附的影响.土壤学报,2001,38:204~211. Xu M G, Ji G L. Studies on the interaction of ions with constant charge soils and variable charge soils I. Effects of corexisting cations and anions on adsorption of NO₃ (In Chinese). Acta Pedologica Sinica, 2001, 38:204~211
- [5] 于天仁,季国亮,丁昌璞,等.可变电荷土壤的电化学.北京: 科学出版社,1996.1~8.YuTR, JiGL, Ding CP, et al. Electrochemistry of Variable Charge Soils (In Chinese). Beijing: Science Press, 1996.1~8
- [6] Theng B K G. Soils with Variable Charge. New Zealand Society of Soil Science, Lower Hutt, 1980. 69~ 146
- [7] McBride M B. Reactions controlling heavy metal solubility in soils. Adv. Soil Sci., 1989, 10: 1~ 56
- [8] 于天仁. 土壤化学原理. 北京:科学出版社, 1987. 246~ 324.
 Yu T R. ed Principle of Soil Chemistry (In Chinese). Beijing: Science Press, 1987. 246~ 324
- [9] 邹献中,季国亮.可变电荷土壤吸附铜离子时氢离子的释放. 土壤学报,2002,39:308~317. Zou X Z, Ji G L. Release of hydrogen ions during adsorption of copper ions by variable charge soils (In Chinese). A dta Pedologica Sinica, 2002, 39:308~317

- [10] Zhang X N, Zhao A Z. Surface charge. In: Yu T R. ed. Chemistry of Variable Charge Soils. New York, Oxford, Oxford University Press, 1997. 17~ 63
- [11] van Olphen H. Introduction to Clay Colloid Chemistry. N.Y.: Inter-

science, 1977. 30~ 44

[12] Barber R G, Rowell D L. Charge distribution and the cation exchange capacity of an iron rich kaolinite soil. J. Soil Sci., 1972, 23: 135~ 146

DESORPTION OF COPPER IONS ADSORBED BY VARIABLE CHARGE SOILS

Zou Xianzhong^{1, 2} Xu Jianmin¹ Zhao Anzhen² Ji Guoliang²

(1 College of Environmental and Resource Sciences, Zhqiang University, Hangzhou 310029, China)

(2 Institute of Soil Science, Chinese Academy of Sciences, Nanjing 210008, China)

Abstract In the present work, desorption of copper ions adsorbed by variable charge soils was studied. Four variable charge soils, i. e., Ali-Haplic Acrisol, Ferrali Haplic Acrisol, Rhodic Ferralsol and Hyper-Rhodic Ferrasol collected from south China, were used. As contrast, two constant charge soils, i. e., Haplic Luvisoil and Phaeozems collected from Nanjing and Harbin respectively, were also used. The results showed that the copper ions adsorbed by variable charge soils could be desorbed by deionized water. When the adsorbed copper ions were desorbed at different pH, a pH~ desorption rate curve could be ob-tained. A peak with maximum desorption rate could occur on the curve at a certain pH value. When the pH of soil suspension was higher than this pH value, the desorption rate decreased with the increase in pH. When the pH was lower than this pH value, the desorption rate decreased with the increase in pH. When the pH was lower than this pH value, the desorption rate decrease in pH. For different variable charge soils, this pH value was related to the content of iron oxides in soils. The higher the content of iron oxides, the higher this pH value. After removal of copper ions which could be desorbed by deionized water, the residual copper ions adsorbed could be desorbed by dilute solution of NaNO₃. For different variable charge soils, the higher the content of iron oxides and the higher the concentration of electrolyte, the more difficult the desorption of the residual copper ions adsorbed. On the contrary, the copper ions adsorbed by constant charge soils could be desorbed by deionized water, but could be desorbed by electrolyte solution. The higher the concentration of electrolyte, the greater the ability of desorption of electrolyte. It is suggested that the mechanism of adsorption of copper ions by variable charge soils was different from that by constant charge soils.

Key words Variable charge soil; Copper ions; Desorption