2010年 5月

环境科学学报

A cta Scientiae Circum stantiae

汪家权, 沈燕华, 马玉萍. 2010 巢湖流域岩源磷释放的动力学研究 [J]. 环境科学学报, 30(5): 979 – 984 W ang JQ, Shen YH, Ma YP. 2010. Release kinetics of rock phosphorus in the Chaohu Lake area[J]. A cta Scientiae Circum stantiae, 30(5): 979 – 984

巢湖流域岩源磷释放的动力学研究

汪家权*,沈燕华,马玉萍

合肥工业大学资源与环境工程学院,合肥 230009 收稿日期: 2009-08-10 修回日期: 2009-12-08 录用日期: 2010-02-03

摘要:为了研究巢湖流域富磷地质岩石中磷素 (即岩源磷)的释放动力学特征,用 0 5mol L⁻¹ N H CO₃ 连续提取法对岩样进行岩源磷释放的动 力学实验,并应用统计学原理建立化学动力学的非机理模型研究岩 源磷的释放过程.同时,选用零级方程、一级方程、二级方程、抛物线方程、 E bv ih方程、权函数方程等 6个动力学模型进行解析过程拟合,分析岩源磷动力学释放的主要化学过程.结果显示,随着反应时间的延长,磷 的释放量均不断增加,释放速率随时间的延长而下降.选用的几种动力学模型中,一级方程、E bvich方程、权函数方程和抛物线方程对岩源磷 的释放动力学过程均能很好地拟合,其中以一级方程拟合度最佳.岩源磷的释放动力学过程是一个以扩散过程为主的反应过程. 关键词:巢湖;磷;岩源磷:释放动力学

文章编号: 0253-2468 (2010) 05-979-06 中图分类号: X 171 文献标识码: A

R elease k inetics of rock phosphorus in the Chaohu Lake area

WANG Jiaquan, SHEN Yanhua, MA Yuping

School of Resources and Environmental Sciences, Hefei University of Technology, Hefei 230009

Received 10 August 2009; received in revised form 8 December 2009; a ccepted 3 February 2010

A bstract The release kinetics characteristics of phosphorus in rocks (rock P) of the Chaohu lake basin were investigated using continuous extraction with 0 5 m of L^{-1} NaHCO₃. And the application of statistical principles established in the diemical kinetics model to study the mechanism of rock source phosphorus release process A kq. the zero-order first-order second-order simple E byich, power function, and parabolic diffusion kinetics model were chose for analytical process then fitting them a in chemical process of the release mechanism of rock phosphorus. The results show that the amount of the released phosphorus in creased with the time, while the rate of phosphorus released declined with time. Several dynamic models, including the first-order simple E lovich, power function, and parabolic diffusion kinetics models were function to fit the data and described the rock P release kinetics well. The first-order model had the best fit. The data indicate that the release mechanism of rock phosphorus is a simple first-order kinetic reaction that mainly involves diffusion.

Keywords Chaohu Lake, phosphorus, rock phosphorus, release kinetics

1 引言 (Introduction)

巢湖位于安徽省中部、长江中下游,是我国著名的五大淡水湖之一.但近 30年来,巢湖水资源污染日益加重,水体严重富营养化,其水污染治理及生态恢复受到政府和有关方面的高度重视(屠清瑛等,1990,Xuetal,1999,Wuetal,2009).关于巢湖富营养化问题的研究从"七五"就已开始进行,结果表明,湖泊富营养化的主要限制因子是磷(Smith,1982,彭近新等,1988,Shapley et al,1994,David,1998,Smih et al,1999).但目前的研究多集中在湖

泊环境中磷素含量、分布与迁移转化及湖泊沉积物 中工农业磷素污染等方面(汪家权,2002,黄清辉 等,2003,陈云峰等,2006,王绪伟等,2007,周慧平 等,2008),鲜见有关巢湖流域富磷地层自然本底磷 (简称岩源磷)的报道.

研究指出, 巢湖地处富磷地质区, 由于特殊的 地质构造, 天然的磷背景值很高, 如流域北岸的肥 东县和巢湖市的居巢区一带, 广泛分布着古老的含 磷变质岩系, 总面积达 500km²以上, 周围几乎全部 被磷矿包围 (韩德刚, 1987). 巢湖地区属于江淮低 山丘陵区, 地貌以低山丘陵和波状平原为主, 在成

Supported by the National Scientific Special of Water Contemination Control and Remediation (No. 2008ZX07103-003)

作者简介: 汪家权 (1957-), 男, 教授 (博士); * 通讯作者 (责任作者), E-mail jiaquan wang@ 163 com

基金项目: 国家水体污染控制与治理科技专项 (Na 2008ZX 07103-003)

Biography, WANG Jiaquan (1957—), male professor (Ph.D.); * Corresponding author E-mail jaquan wan@ 163 cm © 1994-2012 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

土母质方面,相对低平的波状平原上覆盖着深厚的 下蜀黄土母质,发育土体深厚、质地粘重的黄褐土; 而低山丘陵中上部的母质是花岗片麻岩、片麻岩等 岩石的风化残积坡积物,发育土体浅薄、砂性大、偏 酸性的粗骨土:低山丘陵中下部的母质是花岗片麻 岩、片麻岩等岩石的风化坡积物,发育土体较厚、偏 酸性的黄棕壤. 矿区主要矿石类型为磷灰岩, 直接 覆盖干磷矿上部的土壤多为普通黄棕壤,区域内的 农业利用时间较久,除了少数山体中上部生长森林 和草木以外,其它地区基本都开垦成农田(韩德刚, 1987, 胡宏详, 2008). 北部肥东群的产磷层位是目 前主要的露采区和群众开采矿点,从磷矿区发源的 水系大部分汇入巢湖, 而这些河流补给又来源于含 磷层位出露区的地表径流,富磷地层的自然风化以 及人为开采所导致的磷流失必然最终汇入巢湖.因 此,对于巢湖来说,流域磷的高背景值无疑对其富 营养化问题具有十分重要的影响、地层中的含磷层 位对磷污染不容忽视.

化学动力学是研究化学工程进行的速度及其 影响因素,从而揭示化学过程机制的一个分支科学 (韩德刚,1987). 富磷岩层是一个开放体系,其中, 磷素的流失包括多种化学过程,用化学动力学的思 想和方法研究其中的化学变化,将有助于了解岩源 磷释放的真实状况,可为进一步调查富磷岩层由于 风化、运移导致的磷流失及其对巢湖污染的贡献提 供理论依据,对于巢湖磷素污染控制具有重要的实 际意义.磷释放动力学研究的目的在于阐明磷释放 过程机理,在动力学方法上,长期间歇法是常用方 法.因此,本文利用有效磷的连续提取法研究岩源 磷释放动力学特征,并应用统计学原理建立化学动 力学的非机理模型研究岩源磷的释放过程.同时, 选用抛物线方程、Elovich方程、权函数方程等 6个 动力学模型进行解析过程拟合,根据拟合度分析岩 源磷动力学释放的主要化学过程,以期为下一步结 合动力学反应过程前后岩源磷的赋存形态变化,建 立岩源磷环境系统非机理模型,对其进行模拟与仿 真提供理论依据.

2 材料与方法 (M aterials and methods)

21 样品的采集与分析

样品采自安徽省巢湖北岸东部龟山, 岩体 SO₂ 含量在 70% 左右, 岩石吸收品质因子 Q 值为 30左 右, 属查氏二类三科或四科, 为 SO₂过饱和的过碱 性及中碱性岩石. 所有采样点均使用全球卫星定位 系统进行定位 (表 1), 共采集了 12个岩样, 所采样 品均粉碎过 100目筛备用.

用 N aOH 熔融-钼锑抗比色法测定岩样中总磷 (TP)的含量 (金相灿等, 1990),并用 0 5mol L⁻¹ NaHCO₃法和钼锑抗比色法测定其中有效磷 (O lsen P)含量 (鲁如坤, 2000), 测试结果如表 1所示.

Table 1 Location and main properties of the samples									
样品 种类	样品 序号	纬度 (N)	经度 (E)	TP/ (mg kg ⁻¹)	O ken P/ (mg kg ⁻¹)	岩性			
岩样	1	31° 38′ 19 4″	117°49′27. 2″	85	2 6	红色粗砂岩			
岩样	2	31° 38′ 18 5″	117°49′21.8″	86	0 57	红色粗砂岩			
岩样	3	31° 38′ 18 8″	117°49′27. 2″	73	2 49	红色粗砂岩			
岩样	4	31° 38′ 18 2″	117°49′27.9″	99	2 87	红色粗砂岩			
岩样	5	31° 38′ 17. 6″	117°49′27.9″	81	0 56	红色粗砂岩			
岩样	6	31° 38′ 17. 5″	117°49′23. 1″	91	2 59	红色粗砂岩			
岩样	7	31° 38′ 17. 3″	117°49′27.9″	91	1. 15	石英砂岩			
岩样	8	31° 38′ 03 3″	117°49′47.6″	113	1 53	灰色石灰岩			
岩样	9	31° 38′ 17. 9″	117°49′30.1″	60	1 06	红色粗砂岩			
岩样	10	31° 38′ 18 1″	117°49′29.4″	80	1 21	红色粗砂岩			
岩样	11	31° 38′ 17. 7″	117°49′27.8″	60	1.92	红色粗砂岩			
岩样	12	31° 38′ 17. 7″	117°49′27.8″	73	1 24	红色粗砂岩			

表 1 样品分布位置和基本理化指标

2 3 磷释放动力学实验

对岩样进行岩源磷释放的动力学实验.在 100mL离

用 0.5 mol L⁻¹ N HCO₃ (_IH = 8.5)连续提取法 心管中加入 0.25g 岩样和 50mL 0.5 mol L⁻¹ 1994-2012 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net N H CO₃(pH = 8 5) 溶液, 即固液比 1:20, 在 200 r m in⁻¹、25℃的恒温水浴振荡器下连续振荡 1h, 然 后将离心管放至于 25℃恒温培养箱, 23h后, 取出离 心管, 4500 r m in⁻¹转速下离心 15 m in, 分离固、液 相. 取上清液, 过 0 45¹µm 滤膜后, 用钼锑抗分光光 度法测定提取液中磷的浓度 (C_i). 在离心管残渣中 加入 50mL 0 5 m ol L⁻¹ N aHCO₃ (pH = 8 5)溶液, 保持水土比不变, 进入下一个提取环节, 步骤如上, 并分别在浸提不同时间 (72, 144, 240, 360, 480, 648, 888h)测定提取液中磷的浓度. 按式 (1)计算岩源磷 的累积释放量 Q (mg L⁻¹).

$$Q = \left[\sum_{i=1}^{n} C_{i} V_{i} - \sum_{i=2}^{n} C_{i-1} (V_{i} - V_{i-1}) \right] / V_{i} \quad (1)$$

式中, *V_i* 为第 *i*次采样时离心管中溶液的体积 (L), *C_i* 为第 *i*次采样时上清液的磷浓度 (mg[•] L⁻¹), *V_{i-1}*为第 (*i*-1)次采样后添加的 N₄H CO₃ 溶液体积 (L), *C_{i-1}* 为第 (*i*-1)次采样时上清液的磷浓度 (mg[•] L⁻¹). 2 4 磷释放动力学拟合模型和评价系数

磷释放动力学用零级方程、一级方程、二级方 程、Elovich方程、权函数方程和抛物线方程 6种描 述化学反应动力学的常见模型进行拟合,几种方程 的具体表达式见表 2

模型	方程	常数
零级方程	$P_0 - P_t = a - k_0 t$	a, k ₀
一级方程	$\ln(P_0 - P_t) = d - k_1 t$	d, k_1
二级方程	$1 P_{i} = 1 P_{0} + k_{2} t$	k_2
Elovich方程	$P_{t} = 1/\beta \ln(\alpha\beta) + (1/\beta) \ln t$	α, 1/β
权函数方程	$\ln P_{t} = \ln a + b \ln t$	a, b
抛物线方程	$P_t P_0 = c + rt^{0.5}$	ç r

表 2 描述 P释放的动力学模型 Table 2 Kineticm odek used to describe P release

注: P_0 为平衡时 P释放的累积量 (mg kg⁻¹); P_t 为经过时间 t(h) P释放的累积量 (mg kg⁻¹).

用可决系数 *R*²和标准估计误差 SE 对拟合岩源 磷释放的动力学方程进行评价, SE 的计算公式如 下所示:

5

SE =
$$\left[\frac{\sum (P_{\rm m} - P_{\rm c})^2}{n-2}\right]^{0}$$

式中, P_m 和 P_c 分别为 t时刻 P释放的测定值和计算值 (mg kg⁻¹), n代表测试的次数.

3 结果 (Results)

3.1 时间对岩源磷释放量与释放速率的影响

岩源磷释放量与时间的关系如图 1所示.由图 1可以看出012种供试岩源磷释放动力学曲线具有u 非常相似的形状,随着时间的延长,岩源磷释放量 不断增加.曲线上升趋势反映了释放速率的大小, 最初磷的释放速率较快,接近释放与吸收量平衡 时,释放速率减缓.这一点与文献报道的研究结果 相似(Barrow, 1979, Griffin *et al*, 1974, Lookman *et al*, 1995, Sildique *et al*, 2004, Toor *et al*, 1999),最初较快速率释放的大部分是不稳定的磷, 如交换态磷或铁磷等,后期较慢速率释放的磷则代 表了少部分稳定态磷的转化,如原生态磷和闭蓄 态磷.

对于岩石样长期间歇实验而言, 在前 480h内, 磷的释放速率较快, 约占总释放量 80% 的磷通过溶 解和扩散释放出来; 在 640h左右, 磷的释放量达到 了 90% 以上, 释放速率变慢; 随着反应时间的延长, 磷的释放速率进一步减缓. 因此, 40~ 50d的长期间 歇实验反应时间基本上可反映出磷从岩石中释放 的动力学过程. 岩样浸提 1224h后, 12种岩样的磷 释放量为 5 14~ 15 75 mg kg⁻¹, 平均释放了 10 9 mg kg⁻¹, 其中, [†]岩样的磷累积释放最多, 高达 15. 75 mg kg⁻¹(图 1).



图 1 供试岩样中磷的累积释放



32 磷释放的动力学过程

分别用零级方程、一级方程、二级方程、E lovich 方程、权函数方程和抛物线方程 6种动力学方程对 磷释放数据进行拟合,采用非线性化拟合所得的可 决系数 (R^2)和标准估计误差 (SE)作为评价拟合效 果的好坏的指标,拟合结果和参数取值如表 3和表 4所示.从表 4可以看出,供试样品的释放性能与其 中 4种动力学模型吻合,可决系数 (R^2)都达到了显 著水平.其中、一级方程和 E byich方程对岩源磷的 释放拟合效果最佳,长期间歇实验的可决系数 *R*²分 别为 0 99和 0 97,权函数方程和抛物线拟合次之, *R*²分别为 0 82和 0 85,说明这 4个方程可用来描 述供试岩样中磷的释放.而零级方程和二级方程拟 合后的可决系数 *R*²均小于 0 5,不能很好地描述岩 源磷的释放动力学规律.

标准估计误差 (SE) 可用来表示模型拟合的优

Table

劣程度. 从理论方程计算出经过时间 *t*磷的理论释 放量 (P_e)与试验所得的实际释放量 (P_m)的差别来 判断, 一级动力学直线方程的 P_e 和 P_m 十分接近, 标准估计误差 SE = 0 49mg kg⁻¹(≤0 5mg kg⁻¹). 而根据 E bvich方程、权函数方程和抛物线方程计算 出的 P_e 均小于 P_m ,标准估计误差分别为 0 72 2.82, 2 14(mg kg⁻¹).

表 3 几种方程对岩源磷释放动力学拟合的可决系数 R²和标准估计误差 SE

T	Table 3 Determination coefficients (R^2) and standard errors of estimates (SE) for fitted kinetics equations of the rock P release									
+* 🗆	一级方程		Ebvich方程		权函数方程		抛物线方程			
17700 -	R^2	SE /(m g kg ⁻¹)	R^2	$SE/(mg kg^{-1})$	R^2	SE/(mg kg ⁻¹)	R^2	SE /(mg kg ⁻¹)		
1	0 99	0. 587	0 98	1 006	0. 93	2. 820	0 87	2 025		
2	0 99	0. 343	0 97	1 018	0. 91	3. 354	0 86	2 069		
3	0 99	0. 624	0 97	0 576	0.95	1. 245	0 86	1 117		
4	0 99	0. 667	0 97	1 518	0. 92	1. 965	0 83	10 170		
5	0 99	0. 754	0 96	0 909	0.89	5. 733	0 82	2 556		
6	0 99	0. 646	0 97	0 480	0.90	1. 355	0 83	1. 231		
7	0 98	0. 588	0 97	0 538	0. 92	1. 395	0 84	1. 265		
8	0 99	0. 321	0 98	0 761	0.94	2. 358	0 93	1. 452		
9	0 99	0. 289	0 95	0 437	0. 79	2. 285	0 80	0 877		
10	0 99	0. 426	0 97	0 608	0.78	4. 700	0 85	1. 251		
11	0 98	0. 539	0 95	0 471	0.81	2. 102	0 84	0 979		
12	0 99	0. 100	0 97	0 346	0. 90	4. 480	0 90	0 679		
平均值	0 99	0. 490	0 97	0 722	0.82	2. 816	0 85	2 139		

表 4 拟合的岩源磷释放动力学参数

· · · · · · · · · · · · · · · · · · ·	4	Parameters	of kine	tic model	fits for	phosphorus	released	from	rocks
---------------------------------------	---	------------	---------	-----------	----------	------------	----------	------	-------

样品	一级方程		Ebvich方程		权函数方程		抛物线方程	
	k_1	d	1 /β	α	b	a	r	с
1	0 0043	2. 6703	4 0284	0 2217854	0. 5739	0. 3643283	0 0309	0 0987
2	0 0049	2. 7479	4 0793	0 1997340	0. 6479	0. 2243159	0 0320	0 0722
3	0 0055	2. 3980	2 3866	0 1680231	0. 4707	0. 4420201	0 0293	0 1468
4	0 0046	2. 4755	3 5551	0 4541459	0. 4025	1. 0913331	0 0529	0 2528
5	0 0049	2. 4408	3 2844	0 3396480	0. 4346	1. 1674245	0 0264	0 1548
6	0 0042	1. 9735	2 1607	0 2382452	0. 4168	0. 6432640	0 0258	0 2512
7	0 0042	2. 0568	2 2930	0 2210354	0. 4324	0. 5936888	0 0267	0 2222
8	0 0039	2. 7398	3 9033	0 1801372	0. 6200	0. 2489757	0 0318	0 0378
9	0 0053	1. 6331	1 4283	0 0658353	0. 9286	0. 0135971	0 0326	0 0761
10	0 0044	2. 1158	2 3626	0 0903889	0. 9470	0. 0054073	0 0341	0 0109
11	0 0046	1. 6240	1 5758	0 0812308	0. 7960	0. 0355434	0 0314	0 1062
12	0 0041	1. 7496	1 5292	0 0558132	0. 9277	0. 0132600	0 0343	0 0162

4 讨论 (D iscussion)

一级方程动力学模型主要用于描述扩散机制 控制的动力学过程(涂从,1994),说明岩源磷的释 放过程是由固相扩散到自然界水体,这一过程涉及 的主要机制较单一,能量变化不大.E bvich方程、权 函数方程和抛物线方程也都是经验公式,实际应用 表明,它们均适用于反应过程较复杂的动力学过程 (涂从,1994).如 E lovich 方程,它能够描述包含一 系列反应机制的过程,其中,不仅包括溶质在本体

或界面处的扩散,还包括表面的活化与去活化作用 等,它对于反应机制单一的过程不适合,却非常适 用于反应过程中活化能变化较大的过程(如沉积物 等表面上的过程). 从表 3可以看出, 供试样品的释 放性能能很好地用一级方程、Elovich方程、权函数 方程和抛物线方程 4 种动力学模型描述 $(R^2 ≥$ (0.80),可决系数 (R^2) 都达到了显著水平,但根据磷 的理论释放量 (P_{c}) 与实际释放量 (P_{m}) 可知, 一级 方程拟合标准估计误差 SE = 0 48mg kg^{-1} (< 0.5mg kg^{-1}), 而 E lovich 方程、权函数方程和抛物 线方程的标准估计误差 (SE)均大于 0 5mg kg⁻¹. 由此可知,一级方程对试验中磷释放数据的拟合效 果最好 ($R^2 = 0.99$, SE = 0.49mg kg⁻¹), 这表明岩源 磷的释放动力学反应过程以扩散过程为主.研究表 明,一级方程能有效地拟合某些十壤中磷的释放过 程(Ekhatib et al, 1988, Pavlatou et al, 1988; Lookm an et al, 1995, Shariatn adari et al, 2006), 这 也表明一级方程对磷的释放过程具有通用性,不管 是在土壤中,还是在岩样或是沉积物体系中,磷素 的释放都可能存在着同样的化学机制.

在一级方程动力学模型中,速率常数 k_1 反映磷 释放作用进行的快慢程度. P_0 为岩源磷中通过扩散 机制可释放的磷总量, k_1 为岩源磷释放速率常数, 反映了一定范围内动力学过程的平均速率. 当 $k_1 >$ 0时, 表明动力学过程是一个释放过程; $k_1 <$ 0时则 表示该过程是一个吸收或吸附过程; $k_1 <$ 0时则 表示该过程是一个吸收或吸附过程; $k_1 =$ 0时则意 味着该过程处于一种平衡状态. 从表 4可以看出, 一 级方程中的 k_1 均大于 Q,说明该过程属于释放反应 过程. 通过 k_1 值的比较还可以发现, 在释放过程中, 各个岩样磷的释放速率差异较小, k_1 均在 0.0045左 右,比较稳定, 表明该系数可望成为能够较好地表 征岩源磷有效性的指标.

一级方程对岩源磷释放数据的拟合效果最好, 但 E lov ich 方程、权函数方程和抛物线方程也能在一 定程度上反映岩源磷的释放过程,特别是 E lov ich 方 程,它的拟合参数能够反映释放速率大小以及释放 速率随释放率增加而下降的程度. 磷释放的最初速 率 (DR in)和最终速率 (DR f)都能利用 E lov ich 方程 在 t = 24h和 t = 1224h分别计算得到. 研究表明, E lov ich 方程能有效地拟合某些土壤中磷的释放过 程 (Ch ien *et al*, 1980, Gee *et al*, 1986, Toor *et al*, 2000),说明 E bv ich 方程对某些磷的释放过程也具 此外, 权函数方程中的参数 a 也被视为初始瞬 时速率, a 值高, 说明吸附或释放瞬间速率高; 而参 数 b类同于一级方程的 k_1 , 在一定程度上也反映了 一定浓度范围内动力学过程的平均速率, b 值高, 则 表明在该浓度范围内, 岩源磷的释放速率较低. 通 过 b值的比较可以发现, 在岩源磷释放过程中, 各个 岩样的磷释放速率变化不大. 事实上, b值的意义远 非如此. 当 b > 1时, 说明释放速率随时间的延长而 增大, 且 b值越大, 反应进行的越快; 当 0 < b < 1时, 释放速率随时间的延长而下降, 且 b值越小, 反应进 行的越慢; 如果 b趋近于 1, 则权函数方程接近于零 级方程, 此时吸附或释放的速率约为一常数 (晏维 金等, 2000). 表 4中的 b值基本上都在 0 ~ 1之间, 表明磷释放的速率随时间的延长而下降, 这与试验 结果相吻合.

本研究表明, 岩源磷的释放动力学过程是一个 以扩散为主的反应过程. 富磷岩层是一个开放体 系, 对这些反应动力学模型拟合效果的研究可为下 一步进行环境系统模拟与仿真, 深入调查富磷岩层 由于风化、运移而导致的磷流失及其对巢湖磷素污 染的贡献提供理论依据, 且对巢湖磷素污染控制及 富营养化问题研究具有重要的指导意义.

5 结论 (Conclusions)

1)随着反应时间的延长,12个巢湖岩样的磷释 放量均不断增加,最初磷的释放速率较快,接近平 衡时,释放速率减缓,释放速率随时间的延长而 下降.

2) 选用的几种动力学模型中,一级方程、 E bvich方程、权函数方程和抛物线方程均能够很好 地拟合岩源磷的释放动力学过程,其中,一级方程 的拟合效果最佳,表明岩源磷的释放动力学过程是 一个以扩散为主的反应过程,速率常数 k₁ 可望成为 表征岩源磷有效性的理想指标.

责任作者简介: 汪家权 (1957—), 男, 教授, 博士生导师, 主 要研究方向:环境系统 仿真与 污染控制、水资源利用与 水环 境保护. E-mail jiaquan wang@ 163. com

参考文献(References):

Barrow N J 1979 The description of desorption of phosphate from soil [J]. Soil Sci 30 259-270

陈云峰,殷福才,陆根法. 2006.水华爆发的突变模型——以巢湖为例

- Chen Y F, Yin F C, Lu G F. 2006. The catastrophic model of water bloom: A case study on Lake Chaohu [J]. A cta E cologica Sinica, 26 (3): 878-883(in Chinese)
- Chien SH, Clayton W R. 1980. Application of Elovich equation to the kinetics of phosphate release and sorption in soils[J]. Soil Sci Soc Am J 44: 265-268
- Correll D L 1998 The role of phosphorus in the eutrophication of receiving waters a review [J]. Environ Qaul 27: 261-266
- Ekhatib E A, Hem J L 1988 Kinetics of phosphorus desorption from Appalachian soils[J]. Soil Sci 145 222-229
- Gee G W, Bauder J W. 1986 Particle Size Analysis / Klute A (ed). M ethods of Soil Analysis [M]. M ad ison ASA, SSSA. 383-411
- Griffin R A, Jurinak J J 1974. Kinetics of phosphate interaction with calcite[J]. Soil Sci Soc Am Proc 38: 75-79
- 胡宏详. 2008. 巢湖北岸中东部水土迁移过程及规律研究 [D]. 合 肥: 合肥工业大学. 18-22
- Hu H X. 2008 A study on transportation process and regularity of soil and water in middle-eastern section of the north shore of Lake Chaohu [D]. Hefei Hefei University of Technology. 18-22(in Chinese)
- 黄清辉, 王东红, 王春霞, 等. 2003 沉积物中磷形态与湖泊富营养化 的关系 [J]. 中国环境学, 23(6): 583-586
- Huang Q H, Wang D H, Wang C X, et al 2003 Relation between phosphorus forms in the sediments and lake eutrophication [J]. China Environmental Science 23(6): 583-586(in Chinese)
- 韩德刚. 1987. 化学动力学基础 [M]. 北京: 北京大学出版社. 1-8
- Han D G. 1987. Chemical Kinetics Foundation [M]. Beijing Peking University Press 1-8(in Chinese)
- 金相灿, 屠清瑛. 1990 湖泊富营养化调查规范 [M]. 北京: 中国环境 科学出版社. 21-33
- Jin X C, Tu Q Y. 1990. Investigation Standard of Lake Eutrophication [M]. Beijing China Environmental Science Press 21-33 (in Chinese)
- Lookman R, Freese D, Merckx R, et al. 1995. Long-term kinetics of phosphate release from soil [J]. Environ Sci Technol 29: 1569-1575
- Pavlatou A, PolyzopoulosN A. 1988 The role of diffusion in the kinetics of phosphate desorption the relevance of the Elovich equation [J]. J So il Sci 36 425-436
- 彭近新,陈慧君. 1988 水质富营养化与防治 [M]. 北京:中国环境科 学出版社. 45-62
- Peng J X, Chen H J 1988. Water Eutrophication and Control [M]. Be jiing China Environmental Science Press 45-62 (in Chinese)
- 鲁如坤. 2000. 土壤农业化学分析方法 [M]. 北京: 中国农业科技出版 社. 166-185
- Lu R K. 2000 Analysis Method of Soil Agrecultural Chemistry [M]. Be ijing China Agricultural Science and Technology Press 166-185 (in Chinese)
- Shariatn adari H, Shirvan i M, Jafari A. 2006. Phosphorus release kin etics and availability in calcareous soils of selected arid and semiarid toposequences [J]. Geoderma 132 261-272
- Sharpley A N, Chapra S C, Wedeohl R, et al. 1994 Managing

options [J]. Environ Qual 23: 437-451

- Siddique M T, Robinson J S. 2004. Differences in phosphorus retention and release in soils amended with animalmanures and sew age sludge [J]. Soil SciSoc Am J 68: 1421-1428
- Sm ith V H. 1982. The nitrogen and phosphorus dependence of a lgal biomass in lakes An empirical and theoretical analysis [J]. Limnol Oceanogr, 27. 101-111
- Sm ith V H, T ilm an G D, Nekola J C, et al. 1999. Phication impacts of excess nutrient inputs on freshwater, Marine and terrestrial e cosystem s [J]. Environm en tal Pollution, 100 169-179
- Toor G S Bahl G S 1999. Kinetics of phosphate desorption from different soils as influenced by application of poultry manure and fertilizer phosphorus and its up take by soybean [J]. Biores Tech 69. 117 - 121
- 涂从. 1994. 土壤体系中的化学动力学方程及其应用 [J]. 土壤与环 境, 3(3): 175-182
- Tu C. 1994 Equations of chem ical kinetics and their application to soil system [J]. Soil and Environmental Sciences, 3(3): 175-182(in Chinese)
- 屠清瑛, 顾丁锡, 尹澄清, 等. 1990. 巢湖富营养化研究 [M]. 合肥: 中 国科学技术大学出版社. 1-6
- Tu Q Y, Gu D X, Y in C Q, et al. 1990 Chaohu Lake Eutrophication Research [M]. Hefei University of Science and Technology of China P ress 1-6(in Ch in ese)
- 汪家权, 孙亚敏, 钱家忠, 等. 2002 巢湖底泥磷的释放模拟实验研 究[J]. 环境科学学报, 22(6): 738-742
- Wang J Q, Sun Y M, Q ian J Z, et al. 2002 Sinulated study on phosphorus release of Chao Lake sedment [J]. Acta Scientiae Circum stantiae, 22(6): 738-742 (in Chinese)
- 王绪伟, 王心源, 封毅, 等. 2007. 巢湖沉积物总磷含量及无机磷形态 的研究 [J]. 水土保持学报, 21(4): 57-59
- Wang X W, Wang X Y, Feng Y, et al. 2007. Study on content of total phosphorus and forms of inorganic phosphorus in sediments of Chaohu Lak e[J]. Journ al of Soil and WaterConservation, 21(4): 57-59(in Chinese)
- WuM, ZhangW, Wang X J 2009. Application of MODIS satellite data in monitoring water quality parameters of Chaohu Lake in China [J]. Environm entalM on itoring and Assessment 148(1-4): 255-264
- XuFL, TaoS, XuZR. 1999. The restoration of riparian wetlands and Macrophytes in Lake Chao an eutrophic Chinese lake possibilities and efects []. Hydrobiologica 405: 169-178
- 晏维金, 亢宇, 章申, 等. 2000. 磷在土壤中的解吸动力学 []]. 中国环 境科学, 20(2): 97-101
- Yan W J Kang Y, Zhang S et al. 2000 The desorption kinetics of phosphorus from calcareous son in China [J]. China Environmental Science, 20(2): 97-101 (in Chinese)
- 周慧平, 高超. 2008. 巢湖流域非点源磷流失关键源区识别 [J]. 环境 科学, 29(10): 2696-2702
- Zhou H P, Gao C. 2008 Identifying critical source areas for non-point phosphorus bas in Chaohu Watershed [J]. Environmental Science 29(10): 2696-2702(in Chinese)

agriculure-physhoms for protection of surface waters issues and ublishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net