²¹⁰Pb_{ex}示踪法应用于非耕作土壤侵蚀的研究探讨

王小雷,杨浩,张明礼,徐从安,王铁虹 (南京师范大学地理科学学院,江苏南京210046)

摘要 [目的]为更好地使用²¹⁰Pb_{ex}示踪法测定土壤侵蚀速率提供依据。[方法]叙述²¹⁰Pb_{ex}的来源、示踪原理与土壤中²¹⁰Pb_{ex}的计算方法, 探试²¹⁰Pb_{ex}在非耕作土壤中的深度分布及土壤侵蚀模型中的应用。[结果]²¹⁰Pb_{ex}在非耕作土壤剖面中存在于0~16 c m 处。从土壤表层 自上而下,非耕作土壤和矮树林土壤中的²¹⁰Pb_{ex}含量随土层深度增加呈指数降低。利用环境放射性核素²¹⁰Pb_{ex}来研究土壤侵蚀和沉积具 有很大的应用价值和潜力,当核素随大气沉降到地表时,迅速被土壤颗粒吸附,通过其在土壤间的移动和有规律的分布模式可以示踪 100 年尺度上的土壤侵蚀速率。[结论]²¹⁰Pb_{ex}示踪技术可以研究近100 年的土壤再分配状况,在时间尺度上很好的弥补了示踪短周期的 土壤再分配速率。

关键词 ²¹⁰ Bb_{ex};非耕作地;土壤侵蚀速率 中图分类号 S151.9⁺5 文献标识码 A 文章编号 0517-6611(2008)28-12350-03

Study on ²¹⁰Pb_{ex} Tracer Method Applied in Uncultivated Soil Erosion

WANG Xiaolei et al (School of Geographic Science, Narjing Normal University, Narjing, Jiangsu 210046)

Abstract [Objective] The aim was to provide the basis for applying 21 Pb_{ex}tracer method to detect the soil erosion rate better . [Method] The origin and tracing theory of 210 Pb_{ex} and its calculation method in soil were narrated, and the depth distribution of 210 Pb_{ex} in uncultivated soil and its application in soil erosion model were discussed. [Result] 210 Pb_{ex} existed in uncultivated soil profile at 0 - 16 cm. The 210 Pb_{ex} content in uncultivated soil and in shrub soil was decreased with the increase of the soil depth from the soil surface. Using environmental radionuclide 210 Pb_{ex} to study the soil erosion and sed ment had great application value and potential. When the nuclide was settled on the surface with atmosphere, it was absorbed by the soil particle quickly. The soil erosion rate on the scale of 100 years was traced through the remotion of nuclide in soil and its regular distribution mode. [Conclusion] 210 Pb_{ex} tracer method could investigate the soil redistribution status in recent 100 years and remedied the soil redistribution rate in short period of trace . **Key words** 210 Pb_{ex} : Uncultivated soil ;Soil erosion rate

土壤侵蚀是指地球表面的土壤及其母质在水力、风力、 冰融或重力以及人为营力的作用下发生的各种破坏、分散、 搬运和沉积现象。土壤侵蚀已成为世界上一个日益严重的 环境问题^[1-3],不仅导致土壤资源的破坏和损失,同时也引 发了洪涝灾害和水质污染等一系列问题,严重的土壤侵蚀已 经制约了生态环境和社会经济的可持续发展。国内外对土 壤侵蚀的主要研究方法有径流小区法、调查法、人工模拟降 雨法等,但这些传统的方法需要投入大量的资金和人力进行 长期的监测,同时径流小区的设置也改变了原来的地貌,使 研究结果可靠性减弱,难以对侵蚀的物理过程作定量描述。 利用环境中某些具有特殊地球化学特征的放射性核素作为 示踪剂,在不同时间尺度和不同景观类型的地球化学过程中 对土壤侵蚀进行示踪具有重要的意义^[4]。

目前有关利用²¹⁰Pb 作为土壤示踪剂的研究中,以测定沉 积物年代为多,而应用于土壤侵蚀方面的研究较少。笔者探 讨了²¹⁰Pb 在非耕作土壤中的空间分布以及在土壤侵蚀示踪 中的应用,旨在为以后更好地使用该方法测定土壤侵蚀速 率,为水土保持工作提供依据。

1 ²¹⁰Pb_{ex}的来源与示踪原理

1.1 ²¹⁰Pb_{ax}的来源 ²¹⁰Pb_{ax}是²³⁸U衰变系列的一种自然产物。

的²¹⁰Pb 通常称为"非载体来源"²¹⁰Pb(记为²¹⁰Pb_{ex});而土壤中 未逃逸的那部分²²²Rn 则为土壤基质所吸附,衰变成²¹⁰Pb,这 部分²¹⁰Pb 称为补偿性²¹⁰Pb(记为²¹⁰Pb_{sur})(图1)。







1.2 ²¹⁰Pb_{ex}的示踪原理 ¹³⁷G 作为土壤侵蚀示踪剂的基本 假设:一是¹³⁷G 的全球分布虽与纬度变化及某地的降雨密切 相关,但在区域上其沉降是均匀分布的,因此土壤¹³⁷G 的初 始含量(背景值)是确定的;其二,¹³⁷G 被土壤尤其是土壤中 的黏粒和有机质强烈吸附于阳离子交换位置,很难被置换, 不易淋洗,化学和生物学运移极小,仅随土壤颗粒作机械位 移,土壤中含量的变化主要受土壤颗粒物理运动的影响。基

1.1 1	\mathbf{D}_{ex} of \mathbf{A}_{ix} is a set of \mathbf{A}_{ix}	₽, — « –
半衰期22	2.26 年,其母体 ²²² Rn 是惰性气体,土壤和岩石中的	于以上两点,
小部分 ²²²	Rn 沿土壤孔隙和岩石裂隙通过分子扩散输送至地	¹³⁷ Cs 同为环境
表再逃逸	至大气,在大气中通过 衰变成子体 ²¹⁰ Pb,并很快	为:把采样点
被气溶胶	。吸附,参与大气混合和输送过程, ²¹⁰ Pb在大气中的	景值位置的含
平均滞留	付间为5~10 d ^[5] ,然后通过干、湿沉降到达地表, 并	百分比。减少
被土壤颗	ī 粒 所 吸 附 。 通 过 大 气 沉 降 并 被 土 壤 颗 粒 所 吸 附	生土壤沉积,
基金项目 作者简介	高等学校博士学科点专项科研基金资助(20060319006)。 王小 雷 1982 -),男,山西临汾人,硕士研究生,研究方向: 土壤侵蚀和环境影响。* 通讯作者,博士生导师,研究员,	比换算成土 ^均 上(约100 年) ²¹⁰ Pb _{ex} 在
收稿日期	Email:yanghao@njnu.edu.cn。 2008-07-11	一般情况下,
	2000 0. 11	

以上两点, ¹³⁷ G 是一种良好的土壤侵蚀示踪剂。 ²¹⁰ Pb _{ex} 和
& 同为环境放射性核素,示踪原理十分相似。其示踪方法
:把采样点 ²¹⁰ Pb _{ex} 的含量与附近的未被扰动的或固定的背
值位置的含量比较,得到各点的 ²¹⁰ Pb _{ex} 含量减少与增加的
分比。减少的样点表示发生土壤侵蚀,增加的样点表示发
土壤沉积,然后通过定量模型将 ²¹⁰ Pb _{ex} 减少或增加的百分
换算成土壤侵蚀或沉积量。该方法可用于中长时间尺度
约100 年) 土壤侵蚀的研究 ^{6]} 。
²¹⁰ Pb _{ex} 在示踪过程中,背景值地点的确定是成功的关键。
般情况下,选在采样点周围山顶平坦的草地和低草地。在

没有平坦草地的地区也可以用森林样点,但需要注意森林样 点由于树冠的雨滴滞留和降雨分布不均,导致¹⁰Pb_{ax}在很小 范围内又有较大空间变异,通常需要一定数量样点的平均值 才能较好地代表²¹⁰Pb_{ex}的背景值^[7]。

2 土壤中²¹⁰Pbex的求算方法

²¹⁰Pb_{ex}的计算可用两种方法求得,即直接法和间接法^[8]。 直接法就是用土壤中²¹⁰Pb 的总量减去由²²⁶Ra 衰变而来的 ²¹⁰Pb(²¹⁰Pb_{sup})的含量;间接法就是用土壤中²¹⁰Pb的总比活度 减去²²⁶Ra 的比活度。比活度的测量通常采用 谱仪测定法, 其方法原理是将土壤样品在105 下烘干,磨碎后过2 mm 的 筛,接着把样品放在比较规则的圆柱状塑料盒内,密封1~2 个月,使²²⁶Ra与²¹⁰Pb处于永久衰变平衡体系,然后将样品直 接放在配备高纯锗探头(EG and GOTEC LOAX HPGe)多道 谱仪内测定。²¹⁰Pb 和²²⁶Ra 的比活度可分别根据其特征能量 值46.5 和185.99 keV 处底 射线的净峰面积(net area) 求得。 测定误差在95%的置信度下一般控制在10%以内,测定时间 50 000 s .

²¹⁰Pb_{ex}在非耕地土壤剖面中的垂直分布及模型 3

3.1²¹⁰Pb_{ex}在非耕地土壤剖面中的深度分布¹³⁷G。进入大 气同温层后随着大气环流运动,通过干沉降和湿沉降作用到



达地表,¹³⁷Gs一旦进入土壤,就马上被强烈吸附于粘土矿物 颗粒和有机质上,它通过化学迁移和作物吸收所导致的损失 可忽略不计⁹。和¹³⁷G 一样,²¹⁰Pb_{ex}与土壤和泥沙细颗粒也 具有强烈的亲和力^[10-12],沉降至地表后,受土壤系统中物理 - 化学及生物学过程(如扩散、迁移等)的影响,在土壤中的 分布深度相对较浅,一般在20 cm 以内^{13-14]}。

He 和 Walling^[15] 等证实了背景值在土壤侵蚀模型中的可 操作性,在英国 Kaleva 流域中选择了既没有土壤损失也没有 土壤沉积的地点作为理想的背景值区域进行研究。在此研 究中,得出了²¹⁰ Pb_{ex}在非耕作土壤剖面中的分布特征(图 2a),²¹⁰Pb_{ex}在土壤剖面中存在于0~16 cm 处,从土壤表层自 上而下,²¹⁰Pb_{ex}的含量随深度增加呈指数降低。另外还选择 了距离此流域不远的一块矮树林草地进行研究(图2b),结果 显示,其²¹⁰Pb_{ex}的含量与背景值区域(非耕作土壤)的值整体 上呈现一致的规律,随深度增加其²¹⁰Pb_{ex}含量指数降低。对 比图2 两幅图,可以得知 Kaleva 流域区域面积浓度为2 602 Bq/m², 矮树林区域面积浓度为2 000 Bq/m², 很明显后者的 ²¹⁰Pbex面积浓度比前者减少了23%,表明了在矮树林区域内 的采样点,虽然没有经过人为的翻耕,但其地貌单元在一定 程度上发生了轻微的土壤侵蚀现象^{15]}。



图2²¹⁰Pbex在土壤剖面中的深度分布

Fig.2 The depth distribution of ²¹⁰Pb_{ex} in soil profile

He 和 Walling 对英国一些永久草地上剖面的研究表 明,²¹⁰Pb_{ex}的剖面分布深度均在15 cm 以上,且浓度在表层土 中最大, 随深度增大,²¹⁰Pbex 的浓度减小^[15]。²¹⁰Pbex 在土壤剖面 中随累积质量深度 z 和时间 t(a) 变化可用下述公式表示:

$$\frac{Gu(z,t)}{t} = D \frac{{}^{2}Cu(z,t)}{z^{2}} - V \frac{{}^{2}Cu(z,t)}{z} - Cu(z,t)$$
(1)

式中, D 为有效弥散系数(g^2/cma^{-1}), V 为有效向下迁移速 率(g/cm/a),为如Pb的衰变常数,Cu为不同累积质量深 度 z 处²¹⁰Pb_{ex}的浓度(Bq/g)。

张信宝对中国陕北子长县赵家沟黄土丘陵顶部老坟地 附近的草地进行研究,得出中国黄土草地的²¹⁰Pb_{ex}浓度深度 分布 π^{210} Pb_{ex} 面 积 浓 度 深 度 分 布 为: C_x = 0.059 4e^{0.313 5(24 - x)} (R²=0.94), A_x=0.055 9e^{0.4807(24-x)}(R²=1)。利用 谱仪对 侵蚀地块的全样样品进行测量,测出²¹⁰Pb_{ex}的面积浓度,其表 层土壤的¹⁰Pb_{ex}浓度可通过(2)和(3)式推导出的公式求算:

$$C = \frac{C}{1} (ha - hc) (H - h)$$

非耕作地土壤中²¹⁰Pbee面积浓度深度分布可表示为: $A_x = a e^{ha(H-h)}$ (2)

式中, A_x 为深度为 x 时的²¹⁰ Pb_{ex}面积浓度(mBq/g), H 为土壤 $+^{210}Pb_{ex}$ 分布的最大深度(cm),x 为深度(cm),a、ha 为系数。

非耕作土壤¹⁰Pbex浓度的深度分布也类似于面积浓度的

深度分布:

 $C_x = c e^{hc(H-h)}$ (3)

式中, C_x 为²¹⁰ Pb_{ex} 在深度 x 时的浓度(mBq/g), c、hc 为系数。

 $C_x = \frac{a}{a}A_x d$ (4) 选用中国黄土草地的参数:A_{ref} = 573 mBq/cm³, I = 17.9 $mBq/(cm^3 \cdot a)$, H = 24 cm, = 0.030 7, = 1.11 g/cm³, a = 0.0559, ha = 0.4807, c = 0.0594, hc = 0.3135。由此得出了 非耕作地块在长期(100a)稳定状态下,土壤侵蚀速率和 ²¹⁰Pb_{ex}流失百分比之间的关系(图3)^[16]。 **3.2**²⁰**Pb**_{ex}在非耕地土壤侵蚀中的转化模型 目前用到 的¹⁰Pbex理论模型由He and Walling 等在已建立的³⁷Cs 理论 转化模型的基础上进行修正得到的^[17]。对于侵蚀点而言, 该模型可以表述为:



图3 非耕作地稳定状态下土壤流失厚度与²¹⁰Pbee 减少量之间的 关系

Fig.3 Correlation between soil loss thickness and the decrease amount of 210 Pb_{ex} under the non-farming stable status

$$\int_{0}^{t} PRC_{u}(t) e^{-(t-t)} dt = A_{u,ls}(t)$$
(5)

式中, R 为侵蚀速率[kg/(m²·a)], $C_u(t)$ 为侵蚀点表层土壤 的²¹⁰Pb_{ex}浓度, 为²¹⁰Pb 的衰变常数, $A_{u,1s}(t)$ 为²¹⁰Pb_{ex}相对于 背景值所减少的浓度, P 为土壤粒径校正系数, 定义为运移 泥沙中²¹⁰Pb_{ex}浓度与其源地土壤中²¹⁰Pb_{ex}浓度的比值。由 于²¹⁰Pb 强烈吸附于细土壤颗粒及土壤侵蚀过程中的粒径分 选性, 考虑粒径校正系数 P 是非常必要的, 它反映了运移泥 沙和其源地土壤的粒径组成。

该模型可以用来估算中长期(约100 年)的非耕地土壤 再分配速率,与⁷Be 和¹³⁷Cs 技术相比较,在时间尺度上弥补了 示踪短周期和中期的土壤再分配速率。相对于前两者, ²¹⁰Pb_{ex}可以克服¹³⁷Cs 因过分依赖于核爆炸实验(核事故泄露) 产生的分布不均匀和⁷Be 的季节性降雨不稳定等造成的缺 陷,可以通过与¹³⁷Cs 、⁷Be 等多同位素技术相结合来对不同时 间尺度的土壤侵蚀速率进行研究,以更深刻地理解土壤侵蚀 的作用原理。

4 结论

利用环境放射性核素²¹⁰Pb_{ex}来研究土壤侵蚀和沉积具有 很大的应用价值和潜力,当核素随大气沉降到地表时,迅速 被土壤颗粒吸附,通过其在土壤间的移动和有规律的分布模 式可以示踪100 年尺度上的土壤侵蚀速率,而且浓度的变化 可以描述侵蚀和沉积的过程,可以很好地为水土保持工作提 供依据。在以后的工作中,环境放射性核素²¹⁰Pb_{ex}作为示踪 剂应该得到很好的重视,主要体现在以下几点:

(1)²¹⁰Pb_{ex}是²³⁸U衰变系列的一种自然产物,其母体²²²Rn

平衡;同时用间接法或直接法计算得到的²¹⁰Pb_{ex}含量应具有可比性。

(2) 背景值地点的确定是成功的关键,理想的背景值区 是既没有土壤损失也没有土壤沉积,总量仅仅反映的是大气 直接输入的放射性核素,随时间的推移而衰变。背景值选择 区域单元要地势平坦,且长期有植被覆盖的地区。一般情况 下,选在采样点附近山顶平坦的草地和低草地。

(3) 非耕作土壤剖面²¹⁰Pb_{ex}的最大浓度通常出现在土壤 表层(一般在20 cm 以内),自表层自上而下,²¹⁰Pb_{ex}的含量随 深度增加呈指数降低。²¹⁰Pb 技术可以研究近100 年的土壤再 分配状况,在时间尺度上很好的弥补了示踪短周期土壤再分 配速率。将²¹⁰Pb_{ex}技术与¹³⁷Cs、⁷Be 等技术进行结合,复合同 位素示踪法在今后研究工作中应得到进一步加强,以更深刻 地理解土壤侵蚀的作用原理,为建立我国的土壤侵蚀物理预 报模型提供依据。

参考文献

- [1] 郑永春, 王世杰.¹³⁷ G 技术定量侵蚀速率常用模型及其讨论[J].山地 学报,2002,20(5):600-605.
- [2] 杨明义,田均良,刘普灵.应用³⁷G 研究小流域泥沙来源J. 土壤侵蚀 与水土保持学报,1999,5(3):49-53.
- [3] ZAPATA F. Handbook for the assessment of soil erosion and sedimentations using environmental radio nuclides [M]. Knuver Academic Publishers, USA, 2002 IAEA. Rived in the Netherlands, 2002:185 - 215.
- [4] 白占国, 万国江. 现代侵蚀作用核素示踪研究新进展J]. 地球科学进展,1998,13(3):232-237.
- [5] TUREKIAN K K, NOZAKI Y, BENNINCER L K. Geochemistry of atmospheric radon and radon products[J]. Ann Rev Earth Hanet Sci, 1977, 5:227 - 255.
- [6] 齐孟文, 王琳. 土壤侵蚀³⁷G 测定的示踪法原理及其常用模型[J]. 中 国水土保持,2004(7):16-17.
- [7] 魏彦昌, 欧阳志云. 放射性核素⁸⁷G 在土壤侵蚀研究中的应用[J]. 干 旱地区农业研究,2006,24(3):200-206.
- [8] DORR H, M NNICH K O. Lead and Cesi umtransport in European forest soils [J]. Water Air and Soil Pollution, 1991, 57:809 - 818.
- [9] RITCHEJC, MCHENRYJR. Application of radoactive Caesium 137 for measuingsoil erosion and sediment accumulation rates and patterns[J]. J Environ Qual, 1990, 19(2): 215 - 233.
- [10] MEGUMI K, OKA T, YASKAWA K, et al. Contents of natural nuclides insoil in relation to their surface area[J]. J Geophs Res, 1982, 87:10857-10860.
- [11] HE Q, WALLING D E.Interpreting partical size effect in the adsorption of ¹³⁷Cs and unsorpported ²¹⁰Pb by mineral soils and sediments[J] .J Environ Radioact, 1996, 30:117-137.
- [12] RTCHEJC, MCHENRYJR. Application of radioactive fallout cesium 137 for measuring soil erosion and sediment accumulation rates and pattern: a review
 [J] J Environ Qual, 1990, 19:215 - 233.
- [13] WALLBRINK PJ, MJRRAY AS, OLLEY J M Relating suspended sediment to its original soil depth using fallout radionudides [J]. Soil Sci Soc AmJ, 1999, 63(2):369 - 378.
- [14] WALLBRINK PJ, MLRRAY AS. Detering soil loss using inventory ratio of excess lesd-210 to cesium 137 [J]. Soil Science Society of American Journal, 1996, 60:1201 - 1208.
- [15] HE Q, WALLING DE. The distribution of fallout ¹³⁷Cs and ²¹⁰Pb in undisturbed

从土壤和岩石中逃逸的-	-小部分~~	°Pb, 经i	立大 气十2	显沉降到
达地表,且被土壤颗粒所	吸附,这部	阝分 ²¹⁰ Pb	通常称为	」"非载体
来源" ²¹⁰ Pb(记为 ²¹⁰ Pb _{ex}) 。	在使用	谱仪测	其比活度	时,样品
测量前应密封1~2个月	,目的是伯	更 ²¹⁰ Pb 与	其母体证	达到衰变

and cultivated soils [J]. Appl Radiat Isot, 997, 48(5):677-690.

- [16] 张信宝, WLIING DE.²¹⁰Bex 在土壤中的深度分布和通过²¹⁰Bex 法求 算土壤侵蚀速率模型J. 科学通报,2003,48(5):502-506.
- [17] WALLING D E, COLLINS A L, SICHNGABULA H M. Using unsupported lead-210 measurements to investigate soil erosion and sediment delivery in a small Zambian catchment[J] .Journal of Geomorphology, 2003, 52:193 - 213.