大巴山区土壤中的硒和氟*

李永华 王五一 雒昆利 杨林生

摘 要 以大巴山区典型早古生代地层上发育的自然土壤为对象,研究了大巴山区土壤中 Se、F 等生命元素的含量及分布规律。结果表明:大巴山区土壤中硒、氟的平均含量分别为 6.65 ± 14.25 μ_{gg}^{-1} 和 670 ± 451 μ_{gg}^{-1} ,远高于对照和中国土壤背景值;富 Zn 贫 Fe 的土壤环境有利于 Se、F 的富集;土壤中硒、氟的含量受地层分布、母岩岩性等因素的控制,同时,表生地球化学作用、生物作用以及山地剥蚀地貌也影响它们在土壤中的重新分配。

关键词 硒; 氟; 含量; 土壤; 大巴山区 中图分类号 S153. 6⁺ 1 文献标识码

硒、氟是与机体健康密切相关的微量生命元素, 原生环境中硒、氟过量或缺乏均会导致机体产生疾 病,硒、氟对健康的影响已成为全球性的环境健康问 题^[1~3]。陕、川、鄂3省交界处的大巴山区,是我国 主要的贫困地区之一,也是燃煤污染型氟中毒和硒 中毒等多种地方病的高发区^[4,5]。同时,该区也是 著名的地质构造区,主要分布和发育着早古生代地 层^[6,7]。独特的地理环境和地质背景,使本区在研 究地方病的流行及病因、探讨山区元素的空间分布 和地域差异、探索早古生代环境变迁的地球化学指 标等工作中占有重要的地位。

在土壤一植物一动物(人)的生态系统中,土壤 是最基本的因素。土壤中硒、氟的含量可通过食物 链最终影响人体健康^[8,9]。同时,土壤中硒、氟的含 量分布也是反映特定地区环境质量状况的一个重要 侧面,对研究土壤环境质量演变、人类活动对土壤质 量的影响以及合理开发利用土地资源等都具有重要 意义。本文以大巴山区典型的高硒、高氟生态环境 为例,研究大巴山区土壤中硒、氟的含量、分布及影 响因素,为改善区域环境质量,防治因生命元素异常 引起的地方病提供科学依据。研究成果也有助于探 明我国大陆现代环境中,特别是山区和风化剥蚀地 区的生命元素空间分布和地域差异及其对人类健康 的影响。

Α

1 材料与方法

1.1 剖面的选择和样品采集

根据陕西地方病图集和煤炭资源分布图件资 料, 选择大巴山区内高硒背景区、氟中毒流行区和石 煤暴露区相重叠的紫阳、岚皋和平利3县作为研究 区。该区主要以震旦纪和早古生代海相碎屑岩和黑 色岩系为主。实地踏勘确定样点位置,在3县的早 古生地层上采集7个有代表性的天然植被下的自然 土壤剖面(即东关村剖面、双安剖面、安坪剖面、双胜 剖面、平川剖面、九台剖面和龙门剖面),按发生层次 采集分层土壤 16 份, 母质 7 份。上述 7 个研究剖面 上的土壤分别为发育干千枚岩母质上的普通黄褐 土、碳质板岩母质上的粗骨黄褐土、含碳质板岩母质 上的粗骨黄褐土、铝质风化壳上的粗骨黄棕壤、灰色 页岩母质上的灰化棕壤、碳板岩母质上的普通黄褐 土以及页岩母质上的普通黄棕壤,代表了大巴山区 几种主要的土壤类型:另外.根据流行病学调查结果 选择岚皋县银盘村作为对照区,该区内历史上没有 发生人、畜硒中毒事件且居民氟斑牙患病率低、境内 不出产石煤,石煤污染程度轻。确定对照土壤剖面 质1份。供试土壤剖面的基本情况见表1。

^{*} 国家自然科学基金(40171006)、中国科学院王宽诚博士后基金和中国博士后基金资助 作者简介: 李永华, 男, 湖南衡南人, 博士后, 主要从事环境生命元素与健康研究。E-mail: yhli@ igsnrr ac. en 收稿日期: 2002-06-30, 收到修改稿日期: 2002-12-21

41卷

表 1 自然土壤剖面的基本性状

Table 1 Basic properties of the test ed natural soil profiles

		土壤	类型			表层	民土壤	
编号	采样地	Soil	types	土层深度	母质	Surfa	ace soil	植被
Sample No.	Locality	首次方案	修定方案	Depth (cm)	Parent material	$p\!H^{1)}$	O. M.	Vegetation
		Primary proposal	Revised proposal				$(g kg^{-1})$	
А	东关村	普通黄褐土	粘盘湿润淋溶土	$A_1: 0 \sim 5; A_2: 5 \sim 15$	A ₃ :千枚岩	5.88	10. 7	马尾松+ 灌木
В	双安	粗骨黄褐土	粘盘湿润淋溶土	$B_1: 0 \sim 8; B_2: 8 \sim 30$	B3: 碳质板岩	6.81	11. 6	灌木+ 杉木
С	安坪	粗骨黄褐土	粘盘湿润淋溶土	$C_1: 0 \sim 3; C_2: 3 \sim 10$	C3: 含碳质板岩	5.36	13. 5	马尾松+ 灌木
D	双胜	粗骨黄棕壤	粘盘湿润淋溶土	D ₁ : 0~ 3; D ₂ : 3~ 15	D3: 铝质风化壳	6.30	9. 8	灌木+ 马尾松
Е	平川	灰化棕壤	漂白湿润淋溶土	E ₁ : 0~ 3; E ₂ : 3~ 10	E ₃ : 页岩	6.44	20. 3	灌木+ 槭树
F	九台	普通黄褐土	粘盘湿润淋溶土	$F_1: 0 \sim 9; F_2: 9 \sim 22; F_3: 22 \sim 40$	F4: 碳板岩	7.08	8. 7	灌木
G	龙门	普通黄棕壤	粘盘湿润淋溶土	$G_1: 0 \sim 8; G_2: 8 \sim 30; G_3: 30 \sim 55$	G ₄ :页岩	7.29	15.8	灌木+ 马尾松
СК	银盘	普通黄棕壤	粘盘湿润淋溶土	$Ck_1: 0 \sim 6$; $Ck_2: 6 \sim 18; Ck_3: 18 \sim 32$	2 CK ₄ : 板岩	6.24	5. 2	灌木

1) pH: 土水比 1: 5 pH: in 1: 5 soil-water suspension

1.2 样品处理及分析

将剔除砾石和碎根后的土壤自然风干,四分法 混匀后取约100g于玛瑙研钵中细碎,过100目尼龙 筛,储于干燥处备用。有机质(O.M.)的测定用重铬 酸钾容重法 – 外加热法^[10],硒的测定用 DAN 荧光 分光光度法^[11],氟的测定用氟离子选择电极法^[12], Al、Fe、Ca、Mg、K、Na、Co、Cr、Cu、Mn、Ni、P、Sr、Ti、V、 Zn 等多元素的测定用等离子体发射光谱法^[13]。

1.3 质量控制

采用平行样品及国家一级土壤标准参比物 (GBW07401)进行质量控制。

2 结果分析与讨论

2.1 自然土壤中总硒、总氟的含量

供试土壤剖面各层土壤中硒、氟的含量列于表 2。由表 2 可知,大巴山研究区土壤总硒含量的变化 范围为 0.12 ~ 48.13 $\mu_g g^{-1}$,平均 值为 6.65 ± 14.25 $\mu_g g^{-1}$;总氟含量的变化范围为 275~1 961 $\mu_g g^{-1}$,平均值为 670 ±451 $\mu_g g^{-1}$ 。对照土壤总硒含量 的变化范围为 0.07~0.49 $\mu_g g^{-1}$,平均值为 0.22 ± 0.19 $\mu_g g^{-1}$;总氟含量的变化范围为 254~560 $\mu_g g^{-1}$,平均值为 346 ± 144 $\mu_g g^{-1}$ 。这表明,研究区内 土壤中硒、氟的背景值高。与对照区相比,研究区土 壤总硒、总氟含量分别是 30.23 倍和 1.94 倍; 与中 国土壤硒、氟的背景值相比^[14],研究区土壤中的硒、 氟含量分别是 22.93 倍和 1.40 倍。

2.2 自然土壤中总硒、总氟含量与土壤母质的关系

图1是大巴山区各自然土壤及其母质中总硒、 总氟的平均含量。由图1可见,大巴山区土壤中硒、 氟的含量随母质不同而变化,二者存在着一种依存 关系,具体表现为二者的曲线形状大体相同,升降步 幅较为一致。相关分析结果表明: y_{±壤硒} = 1. 273x 母质硒-0. 556(r = 0.995, p < 0.01); $y \pm 壤 m =$ 0.340x 母质氟+258.01(r=0.763, p<0.05)。 土壤硒 含量与母质硒含量之间呈极显著正相关,说明母质 是土壤硒的最主要来源。在岩石风化成土过程中, 部分硒释放进入土壤,成为土壤硒的主要来源。本 区土壤与母质的氟含量之间呈现显著正相关,但相 关关系并未达到极显著水平。这提示我们. 与硒相 比,大巴山区土壤中氟的来源可能更为复杂。研究 区地层中蕴含着丰富的高氟石煤资源,在其开采、运 输和燃烧过程中造成土壤环境的氟污染。同时石煤 在燃烧过程中.50%以上的氟以HF、SiF4、氟粉尘的 形式释放出来,这部分氟可以沉降方式进入土 壤^[14]。可见。研究区的石煤暴露环境也深刻影响着 十壤中氟的含量。

Table 2 Se and r contents in Data Mountains soils, Control soils, and in Chinese soils											
编号	总硒	总氟	编号	总硒	总氟	编号	总硒	总氟	项目	总硒	总氟
Sample	Total Se	Total F	Sample	Total Se	Total F	Sample	Total Se	Total F		Total Se	Total F
No	content	content	No	content	cont ent	No.	cont ent	content	It em	content	cont ent
A_1	0 36	277	D ₁	1.11	614	F_4	0.32	1 187	x	6.65±14.25	670±4.51
A_2	0 23	359	D ₂	0.51	7 <i>7</i> 9	G1	2.08	603	ck	0.22±0.19	346±144
A ₃	0 38	522	D ₃	0.38	415	G ₂	1.05	735	у	0.29±0.26	478±198
B_1	42 60	363	E_1	1.18	647	G3	0.42	1 095	x/ dı	30 23	1. 94
B ₂	48 13	359	E ₂	4.89	1 440	G4	2.92	1 432	x / y	22 93	1.40
B ₃	35 78	275	E ₃	0.92	1 961	CK1	0.19	254			
C_1	2 49	415	F ₁	0.26	398	CK2	0.11	272			
C_2	2 41	431	F ₂	0.12	406	CK3	0.07	296			
C ₃	4 28	296	F ₃	0.13	390	CK4	0.49	560			

表 2 大巴山土壤中的硒、氟含量(μ_{gg}^{-1})及其与对照、中国土壤背景值之比

注: x 一大巴山土壤硒(氟)的平均含量; ck 一对照土壤硒(氟)的平均含量; y 一中国土壤元素背景值。Note: x, representing the average Se and F contents in Daba Mountains soils; ck representing the average Se and F contents in Control soils; y representing the background value of Se and F in Chinese soils





2.3 自然土壤中总硒、总氟含量的剖面分布

大巴山区土壤总硒、总氟含量的变幅较大,表明 大巴山区土壤在元素的地球化学组成上存在着较显 著的空间差异。对大巴山区自然土壤剖面硒、氟含 量进行了逐层分析(表2),可知,除双安剖面和平川 剖面外,硒在土壤剖面上的分布是表土>心土;而氟 在剖面上的分布与硒相反,除双安剖面外,氟在土壤 剖面上的分布是表土<心土。总体趋势是硒在表土 层聚集,氟在心土层淀积。

氟在自然土壤剖面上的这种分异规律可能与该 地区土壤成土过程的特点及氟在土壤中的化学行为 有关。在北亚热带温热湿润季风气候下,土壤表层 有机质分解强烈,腐殖质积累量少,对氟的吸附固定 作用较弱。同时,这种温热湿润的气候条件也有利 于土壤矿物风化,包含于原生矿物或次生矿物晶格 中的氟部分被风化释放,并以活动状态进入土体。 氟在地球化学中属于易迁移元素,雨季的充沛降水 使其易于从表土层向下淋失并在心土层淀积。同 时,在中性或弱酸性的土壤条件下Fe³⁺、Al³⁺等离 子处于活动状态,F⁻可与这些离子形成稳定的络合 物随土壤水分向下运移并于心土层中淀积。硒在土 壤剖面中的表聚行为可以解释为:①生物,特别是植 物对硒的选择性吸收可能是硒在表土富集的主要机 制。土壤在形成过程中往往要经历物质风化淋溶与 生物积累相互对立的双重作用,生物的选择性吸收 可以将分散元素硒及其化合物累积在根际土壤中, 从而改变硒在土壤剖面的分布。硒在土壤剖面中的 表聚现象也说明硒有可能是植物生长的必需元素; ②硒在地球化学中不属于易迁移元素,在表生环境 中的迁移能力弱于氟^[15]。在中性或弱酸性的土壤

63

大巴山自

1.82 倍和 1.62 倍; Co、Fe、Ti、Ca 等的含量明显减少, 分别只占对照的 38%、58%、60% 和 76%。 与中国 土壤背景值相比^[14],大巴山土壤中 V、Ni、Zn、K 等元 素的含量也依次增加 5.63 倍、2.61 倍、2.71 倍和 1.34 倍, Ca 含量减少为 60%,但 Co、Fe、Ti等的含量 不减反增。说明大巴山区自然土壤中,伴随 Se、F 高 背景值的是 V、Ni、Zn、K、Ca 等元素的含量异常。

表 3 土壤中化学元素的含量(Al, Fe, K, Na, Ca, Mg, Ti, P单位mgg⁻¹; Cu, Zn, Sr, Co, Ni, V, Cr单位 μgg⁻¹) **Table 3** The concentration of some chemical elements in tested natural soils

项目 Item	Al	Fe	K	Na	Ca	Mg	Ti	Р
x	62.1±24.7	41. 4±20. 4	24.9±12.4	9.4±10.7	9.3±16.4	18 6±15.2	4. 8±2.9	1.56±1.51
ck	38.3±20.6	71. 3±52. 2	13. 7±5.8	6.7±0.9	12.2 \pm 14.3	14 5±14.6	8. 0±2.2	1.15 ± 0.91
z	66.2	29.4	18 6	10. 2	15.4	7.8	38	-
x / dx	1. 62	0. 58	1.82	1.40	0. 76	1.28	0. 60	1.36
x / z	0 94	1. 41	1. 34	0 92	0. 60	2.38	1.26	
项目 Item	Mn	Cu	Zn	Sr	Со	Ni	V	Cr
x	620 ± 424	88. 1 ± 100. 8	202±212	115±77	20 6±9.0	70 3±71.3	464±611	80.7±66 1
ck	940 ± 185	91. 2±56. 1	103 ± 28	93.6±37.5	54.4±35.3	35. 4±5.4	125 ± 65	106±50 6
z	583	22.6	74 2	167	12.7	26 9	82 4	61. 0
x / dx	0 66	0.97	1.96	1. 23	0. 38	1. 99	3.71	0 76
x / z	1.06	3. 90	2.72	0 69	1. 62	2.61	5.63	1.32

注: x 表示大巴山土壤中某元素的平均含量, 样本数 n= 23; ck 表示对照土壤中某元素的平均含量, 样本数 n= 4; z 表示中国土壤元素背 景值。Note: x representing the average content of the tested element in Daba Mountains soils, n= 23; ck representing the average content of the tested element in Control soils, n= 23; z representing the background value of the tested element in Chinese soils

2.4.2 土壤中硒、氟同其它元素间的相关分析

条件下,含硒矿物易风化成亚硒酸盐,并被土壤粘粒

复合体吸附,形成难溶性的无机复合体,移动性弱。

2.4 自然土壤中硒、氟同其它化学元素间的相互关系

然土壤中多元素的平均含量见表3所示。同对照相

比,大巴山土壤中 V、Ni、Zn、K、Al 等元素的含量明

显增加,分别是对照的 3.71 倍、1.99 倍、1.96 倍、

土壤中多种化学元素的含量

土壤中元素含量主要来源于成土母质,但在风化 成土过程中,由于元素的地球化学性质各异,因此元 素的迁移富集能力也各不相同。为了探求土壤中元 素的化学行为,相关分析可能是一种较好的方法。 对大巴山区自然土壤中 18 种元素进行相关分析(表 4),结果表明,自然土壤中 Se 与多种元素显著相关, 其中与 Al、Ti、Mn 之间存在显著负相关;同 Ca、P、 Cu、Sr、Ni、V 之间存在显著正相关。

表 4 自然 土壤中硒、氟同其它元素之间的相关系数(n=27,p=0.01,r=0.487;p=0.05,r=0.381)

Table 4	Correlation coefficients	between Se,	F and other	elements in tested natural soils
---------	--------------------------	-------------	-------------	----------------------------------

元素 Element	Al	Fe	Na	К	Ca	Mg	Ti	Р	Mn
Se	- 0.52**	- 0.33	- 0.29	- 0 31	0.90* *	0. 08	- 0. 40*	0 60* *	- 0.45*
F	0.10	- 0.27	0.13	0 10	- 0.15	0. 40*	- 0. 01	0 34	0.10
元素 Element	Cu	Zn	Sr	Co	Ni	V	Cr	Se	F
Se	0 47*	0.04	0 71* *	- 0 15	0.60* *	0.86* *	0.13	-	- 0 21
F	0 43*	0.68* *	0 20	0 02	0.37	0.07	0.07	- 0 21	-

按照 V. M. 戈尔德施密特的元素分类体系, Se 属于亲硫元素, Al、Ti、Mn 同属于亲石元素, 由于它 们的地球化学来源不同, 因而表现为含量上的互为 消长。在与硒含量同为消长的元素中, Cu 与 Se 同 属亲硫元素,在原生环境中 Se 易与 Cu 的硫化物共 生成矿; P 和 V 是表征生物活动的元素,同它们之间 存在正相关表明分散元素 Se 在成矿过程中以及后 生地球化学中的活动都离不开生物活动的参与; Ca,

41 卷

2.4.1

Sr 是酸性土壤中易淋失的元素,在表生地球化学条 件下, Se 有类似于 Ca、Sr 的地球化学行为^[15];至于 元素 Ni 同 Se 间的正相关性很可能只是其同 Se 的 共生元素 Cu 发生作用的间接结果。Ni²⁺ 容易置换 出硒矿物中 Cu²⁺,一方面 Ni 与 Cu 同属第四周期过 渡元素, Ni²⁺ 的离子半径(0.069 nm)和 Cu²⁺ 的离子 半径(0.070 nm) 非常接近。另一方面,它们均可以 与硫化物形成 4 配位数的金属硫化物,并且 Ni S 和 Cu-S 的原子间距非常接近,分别为 0.232 nm 和 0.235 nm^[15]。此外, Ni 本身也参与硒矿物的组成, 目前已发现多种含镍硒矿物。

土壤中氟同其它元素间的相关性较为简单。从 表4中可知,F只与Mg、Cu、Zn等元素表现出显著的 正相关关系。也有报道表明,作为惟一性质活泼的 矿化剂,土壤中的氟不与任何元素相关,表现出特殊 的地球化学性质^[16]。

2.4.3 土壤中硒、氟同多种化学元素间的逐步回 归分析 为进一步识别大巴山区自然土壤中硒、 氟含量的影响因子,分别以硒、氟为因变量,其它测 试元素为自变量,用 Forward stepwise 法进行逐步回 归分析,得到硒、氟的多元线性回归方程(表 5)。根 据回归方程可知,土壤中 Se、F 的含量同随 Fe 含量 增加而减少,随Zn 含量增加而增加。多元素分析结 果表明,在大巴山区自然土壤中 Zn 明显富集,而 Fe 明显亏损。因此,大巴山区自然土壤 Se、F 含量高正 好与其富 Zn 贫 Fe 的土壤背景相吻合。

表 5 自然土壤中硒、氟的逐步回归分和	析
---------------------	---

Table 5 Stepwise regression of Se, F in tested natural soils	s in Daba Mountains
---	---------------------

	回归:	方程参数	
硒、氟的回归方程	Parameters of	regression e qu	ation
Regression equation of Se, F	复相关系数	F值	显著性水平
	Multiple correlation coefficient	F value	Significant level
$\Upsilon_{Se} = -0.613+ 8.369 x_{Ca} - 1.744 x_{Fe} + 0.008 x_{Zn} - 0.794 x_{Al}$	0 969	85 84	<i>p</i> < 0.05
$\Upsilon_{\rm F} = 90.56 + 1.15 x_{\rm Zn} + 233 x_{\rm Mg} - 2.04 x_{\rm Gr} - 30.38 x_{\rm Se} + 4.70 x_{\rm Sr} - 58.16 x_{\rm Fe}$	0 947	29.05	<i>p</i> < 0.05

 2.4.4 土壤中硒、氟及其它化学元素的因子分析 为了进一步探讨大巴山区自然土壤中硒、氟及 其它化学元素间的相互关系,我们对大巴山区自然 土壤中的 18 种元素进行了因子分析。通过研究元 素含量间的内部关联性,将多元素归并到数个有代 表性的因子中,为探索土壤元素的原始共生组合状 况提供信息。

根据因子分析的原理,应用统计软件 STATISTICA 5.0(StatSoft Inc.,1995)用方差最大正交旋转法求得该 区土壤中元素的最终因子载荷列于表 6。表 7 中列 出了各因子的特征值及其贡献率。根据因子特征值 的大小来确定主因子的个数及顺序。由表 6、表 7 可见,特征值大于 1 的主因子有 4 个,其中第一主因 子(F₁)的特征值为 6.50,因子贡献率为 36%,其代 表性元素是 V,因子载荷大于 0.7 的元素有 Ca,P、 Cu、Sr、Ni、V、Se 等 7 种元素;第二主因子(F₂)的特征 值为 3.18,因子贡献率为 18%,因子载荷大于 0.7 的元素有 Co 和 Fe;第三主因子(F₃)的特征值为 2.35,因子贡献率为 13%,因子载荷大于 0.7 的元素 有 F 和 Zn; 第四主因子(F4)的特征值为 1.79, 因子 贡献率为 10%, 代表性元素是 Mg, 且是惟一因子载 荷大于 0.7 的。前面相关分析已知, Ca、P、Cu、Sr、 Ni、V 都与 Se 有着显著的正相关关系, 而 Zn 与 F 之 间也存在着显著的正相关关系, 因此 F₁ 和 F₃ 分别 代表了大巴山区自然土壤中硒、氟的原始共生元素 系列。

根据元素的因子分析结果——因子载荷绘制成 主因子分析图(图2)可见,元素在大巴山区自然土 壤中的分布明显分为3区:硒的共生元素系列包括 Ca、P、Cu、Sr、Ni、V、Se组成第1区;因子F₂、F₃、F₄中 的代表性元素Fe、Co、F、Zn、Mg共同构成了第2区。 此外元素Cr也进入了该区;而亲石性元素Al、Mn、 Ti、Na和K形成第3区。可见,自然土壤中元素分 布规律与元素的地球化学性质有关。即使在地球化 学中属同类元素,它们的地球化学性质也不完全相 同。因此,在岩石风化成土过程中,同类元素也会产 生分异现象,地球化学性质相近的元素,在成土过程 中往往表现出相近的迁移与富集规律。

racion bacing or elements in natural solis of Daba Mountains afea after varimax rotate										
元素 Element	F ₁	F_2	F ₃	F_4	元素 Element	F_1	F ₂	F ₃	\mathbf{F}_4	
Al	- 0 55	- 0. 12	0.23	- 0.22	Cu	$0 80^{*}$	0.30	0 41	0 09	
Fe	- 0 06	0.89*	0.30	0. 10	Zn	0 27	0.09	0 81*	0 11	
Na	- 0 15	- 0. 12	0.43	- 0.69	Sr	0.92^*	0.04	0 06	- 0 25	
K	- 0 43	- 0. 55	0.44	- 0.16	Со	0 03	0.90*	- 0 08	0 06	
Ca	$0 88^{*}$	0. 06	- 0.23	0. 23	Ni	0 79*	- 0.00	0 41	0 21	
Mg	0 05	0. 32	0.33	0. 76*	V	0 94*	- 0.17	0 06	0 12	
Ti	- 0 13	0.50	- 0.06	- 0.68	Cr	0 15	0.50	0 19	0 59	
Р	0 89*	0. 25	0.25	- 0.03	Se	$0 85^{*}$	- 0.27	- 0 25	0 23	
Mn	- 0 39	0. 21	0.39	- 0.19	F	0 10	0.10	$0 82^{*}$	0 06	

表 6 自然土壤中 18 种元素经最大方差法旋转后的因子载荷

Table 6 Factor bading of elements in natural soils of Daba Mountains area after varimax rotat

表 7 自然土壤中元素的因子结构

Table 7	Factor	configuration	of	elements	in	soils of	Da	ba N	Aount ains	area
---------	--------	---------------	----	----------	----	----------	----	------	------------	------

公因子 Factor	因子构成 Composition of the factor	特征值 Eigenvalue	因子贡献率 Contribution
\mathbf{F}_1	Ca, P, Cu, Sr, Ni, V, Se	6. 50	36%
F_2	CoxFe	3. 18	18%
F_3	F、Zn	2. 35	13%
\mathbf{F}_4	Mg	1. 79	10%





3 小 结

大巴山区处于一个高 Se、高 F 的土壤环境中, 成土母质是土壤中 Se、F 的主要来源,同时,大巴山 区的石煤暴露环境也深刻影响着土壤中 F 元素的含 量分布; Se、F 元素在土壤剖面上的分布存在空间差 异,总体趋势是 Se 在表土层聚集, F 在心土层淀积; 大巴山土壤中 V、Ni、Zn、K、Ca 等元素的含量异常, 其中 V、Ni、Zn、K 表现为富集, Ca 表现为亏损。元素 含量的逐步回归分析表明,富 Zn 贫 Fe 的土壤背景 有利于自然土壤中 Se、F 的富集;土壤中 Se 与 Al、 Ti、Mn、Ca、P、Cu、Sr、Ni、V 含量显著相关,F 与 Mg、 Cu、Zn 含量显著相关,土壤中 Se、F 的分布规律与元 素的地球化学性质密切相关。

参考文献

- Ohlendorf H M, Hoffman D J, Saiki M K, et al. Embryonic mortality and abnormalities of aquatic birds: Apparent impacts of selenium from irrigation drain water. Sci. Total Environ., 1986, 52: 49~63
- [2] Farley J R, Wergedal J E, Baylink D J, et al. Fluoride directly stimulates proliferation and alkaline phosphatase activety of boneforming cells. Science, 1983, 227: 330~ 332
- [3] Drury J S, Ensminger J T, Hammonds A S, et al. Reviews of the environmental effects of pollutants, IX. Fluoride. Cincinnati, Ohio: U. S. Environmental Protection Agency, 1980. 549~ 560
- [4] 梅紫青. 我国发现的两个硒区 综述. 中国地方病学杂志,
 1985, 4:379~385. Mei Z Q. Summarize on two rich in selenium area of our country (In Chinese). Chin. J. Endemic., 1985, 4: 379~385
- [5] 李永华,王五一,侯少范. 我国地方性氟中 毒地区环境氟的 安全阈值. 环境科学,2002,23(4):118~122. Li Y H, Wang W Y, Hou S F. Safety threshold of fluorine in endemic fluorosis regions in China (In Chinese). Environ. Sci., 2002, 23(4): 118~ 122
- [6] 聂树人. 陕西自然地理. 西安: 西安人民出版社, 1981. Nie S

66

R. Shanxi Physical Geography (In Chinese). Xian: Xian People Publishing House, 1981

- [7] 雒昆利, 潘云唐, 王五一. 南秦岭早古生代地层含硒量及硒的分布规律. 地质论评, 2001, 47(2): 211~217. Luo K L, Pang Y T, Wang W Y. Selenium content and distribution pattern in the Palaeozoic strata in the Southern Qinling Mountains (In Chinese). Geological Review, 2001, 47(2): 211~217
- [8] 李永华,王五一,杨林生. 燃煤污染型氟中毒流行特点及氟 安全阈值研究.中国地方病学杂志,2002,21(1):41~43.Li Y H, Wang W Y, Yang L S. Study on the environmental epidemic characteristics and the safety threshold of fluoride of coal-burning fluorosis (In Chinese). Chin. J. Endemic., 2002, 21(1):41~43
- [9] Tan J A. ed. The atlas of endemic diseases and their environments in the People's Republic of China. Beijing: Science Press, 1989
- [10] 中国科学院南京土壤研究所主编.土壤理化分析.上海:上 海科学技术出版社, 1978. Institute of Soil Science, Chinese Academy of Sciences. ed. Physical and Chemical Analysis of Soil (In Chinese). Shanghai: Shanghai Science and Technology Press, 1978
- [11] 侯少范,王五一. 微量硒 的测定方法简介. 分析化学, 1980, 8(2):183~187. Hou S F, Wang W Y. The determination of trace selenium (In Chinese). Anal. Chem., 1980, 8(2): 183~187

- [12] Mcquaker N R, Gurney M. Determination of total fluoride in soil and vegetation using an alkali fusion-selective ion electrode technique. Anal. Chem., 1977, 49(1): 47~53
- [13] 王丽珍. 高频感耦等离子体发射光谱法-标样基体匹配法测定土壤、沉积物中多种元素. 分析化学, 1991, 19(11):10.
 Warg LZ. Determination of multielements in soil and sediment by inductively coupled plasma atomic emission spectroscopy (In Chinese).
 Anal. Chem., 1991, 19(11):10
- [14] 王云,魏复盛. 土壤环境元素化学. 北京:中国环境科学出版社, 1993. Wang Y, Wei F S. Elements chemistry in soil environment (In Chinese). Beijing: China Environmental Science Press, 1993
- [15] 中国科学院贵阳地球化学研究所主编. 简明地球化学手册. 北京:科学出版社, 1977. Institute of Geochemistry, Chinese Academy of Sciences. ed. Geochemistry Handbook (In Chinese). Beijing: Science Press, 1977
- [16] 陶澍,曹军,李本纲. 深圳市土壤微量元素含量成因分析. 土壤学报,2001,38(2):248~255. Tao S, Cao J, Li B G. Distribution pattern of trace elements in soil from Shenzhen area (In Chinese). Acta Pedologica Sinica, 2001, 38(2): 248~255

DISTRIBUTION OF SELENIUM AND FLUORINE IN SOILS OF DABA MOUNTAINS

Li Yonghua Wang Wuyi Luo Kunli Yang Linsheng

(Institute of Geographic Sciences and Natural Resources Research, Chinese Academy of Sciences, Beijing 100101, China)

Abstract In this work, typical soil profiles developed from early Paleozoic stratum in Daba Mountains were selected as our investigative objects. The concentrations and distributions of Se and F in those soils were studied. It was found that the concentrations of Se and F in soil of Daba Mountains were far higher than those in control soils and those of background value in Chinese soils. The average Se and F concentrations in Daba Mountains soils are 6. 65 \pm 14. 25 µg g⁻¹ and 670 \pm 451 µg g⁻¹, respective ly. Zn in abundance and Fe deficiency help to enrichment of Se and F in the soils. Se and F concentrations in soils are governed by the distribution of stratum and the lithology of parent rock. Otherwise, environmental geochemical processes, biologic processes es and denudation physiognomy also profoundly affect the redistribution of them in soils.

Key words Selenium; Fluorine; Concentration; Soil; Daba Mountains