元素硒的无机氧化动力学研究 I: 双氢水的氢化

路凯^{1,3},朱建明^{1,2*} 徐文坡^{1,3},谭德灿^{1,3}

1. 中国科学院 地球化学研究所 环境地球化学国家重点实验室 贵阳 550081; 2. 中国地质大学 地质过程与矿产资源国家重点实验室 北京 100083; 3. 中国科学院大学 北京 100049

摘 要:为了解环境中 Se 的氧化还原行为和潜在的环境风险,本文采用氢化物发生器-原子荧光光谱法对元素 Se 与 H_2O_2 作 用的机理进行了实验研究。结果显示 H.O. 可将元素 Se 快速氧化 形成 Se⁴⁺和 Se⁶⁺的混合产物。反应分两步进行 着先是元 素 Se 被氧化为 Se⁴⁺ 而后是 Se⁴⁺转化为 Se⁶⁺。 H_2O_2 氧化元素 Se 的过程可用拟二级动力学方程描述,速率常数为 0.0659 $mL_{\mu g}^{-1} \cdot h^{-1}$ 。推测 H₂O₂ 分子在元素 Se 表层的吸附是 H₂O₂ 氧化元素 Se 的控制步骤。

关键 词:元素硒;双氧水;氧化动力学;反应机制

中图分类号: P595 文章编号: 1007-2802(2017) 01-0075-07 doi: 10.3969/j.issn.1007-2802.2017.01.009

The Kinetic Study on the Abiotic Oxidation of Elemental Selenium [: **Oxidation by Hydrogen Peroxide**

LU Kai^{1,3}, ZHU Jian-ming^{1,2*}, XU Wen-po^{1,3}, TAN De-can^{1,3}

1. State Key Laboratory of Environmental Geochemistry, Institute of Geochemistry, Chinese Academy of Science,

Guiyang 550081, China; 2. State Key Laboratory of Geological Processes and Mineral Resources, China University

of Geosciences (Beijing), Beijing 100083, China; 3. University of Chinese Academy of Sciences, Beijing 100049, China

Abstract: For the purpose of understanding the redox behavior and potential environmental risks of Se, in this paper, hydride generator-atomic fluorescence spectrometry was used in studying the kinetic mechanism of elemental selenium oxidized to Se oxyanions by H_2O_2 . The experimental results showed that elemental Se can be oxidized to the mixture of Se (IV) and Se(VI). This reaction is carried out in two steps: The first is that elemental Se is oxidized to Se(IV), and Se (IV) oxidized to Se(VI) in the second step, which indicates that the oxidation of elemental Se by H₂O₂ can be described by the pseudo second-order rate law with rate constants of 0.0659 mL·µg·h. According to experimental data, we suggested that chemical adsorption of H_2O_2 molecules onto the elemental Se surface is the rate-controlling step. Key words: elemental selenium; hydrogen peroxide; oxidation kinetics; reaction mechanism

硒(Se) 是人与动物必需的微量元素。人体若 长期硒摄入量低于 0.1 mg/kg,会引起缺硒性反应 症; 高于1 mg/kg 的会引起硒中毒(Tan et al. 2002; Dumont et al. ,2006; Zhu et al. ,2008)。在近期的报 道中 高放废物地质处置中的核反应过程会产生长 半衰期核素 ⁷⁹Se($t_{1/2}$ =3.77×10⁵ a) (Bienvenu et al., 2007)。⁷⁹Se具有化学和辐射双重毒性,是高放废物 地质处置中重点关注的几个放射性核素之一(Chen

et al., 1999; Grambow, 2008)。因此,环境中硒的地 球化学行为及生物可利用性一直备受环境、土壤、 生命安全等科学领域的关注(Herring ,1991; Finkelman et al. ,1999; Zhu et al. ,2004 ,2014; Fordyce , 2007; 张莹等, 2007; Clark and Johnson, 2008; Winkel et al. 2012; Mitchell et al. 2013; Schilling et al. 2014) 。

硒与硫是同族元素 具有类似硫的地球化学性

收稿日期: 2016-03-26 收到 2016-04-08 改回

基金项目: 国家自然科学基金项目(41273029 A1473028 A1303099)

第一作者简介:路凯(1989-),男、硕士研究生,专业方向:非传统稳定同位素与环境地球化学.E-mail: lukai@mail.gyig.ac. cn.

^{*} 通讯作者简介:朱建明(1969-) ,男 教授 ,研究方向:环境与生物地球化学 ,非传统同位素地球化学. E-mail: jmzhu@cugb.edu.cn.

质。氧化条件下,以 Se(VI) (SeO₄²⁻等)和 Se(IV) (SeO₃²⁻、HSeO₃⁻等)的形态为主,前者具有较高的可 溶性、易迁移,而 Se(IV)更易吸附于铁锰氧化物、有 机质、黏土矿物等的表面(Zhu *et al.* 2004)。在还原 环境中,主要以元素 Se(0)或硒化物(-II)形式存在 (Zhu *et al.* 2012)。元素 Se 或硒化物广泛分布在岩 石、矿体、沉积物、土壤中(Zhu *et al.* 2004; Winkel *et al.* 2012)。如在高放废物地质处置库周围环境,常 通过还原-沉淀作用以亚硒酸形式存在,⁷⁹Se转化为 难溶于水的元素硒或硒化物(Chen *et al.* 1999)。在 一些砂岩型铀矿中也已发现存在元素硒和硒化物 组合(Thompson *et al.* 1956)。

已有研究表明,H₂O,是 As (Pettine et al., 1999)、Fe(González-Davila et al. ,2005) 等的重要氧 化剂。元素 Se 是硒化物氧化的初级产物 同时也是 高价溶解态硒还原沉淀的主要产物(Kang et al., 2013; Ma et al. 2014) 但环境中 H₂O₂ 与元素 Se 作 用的动力学规律目前仍缺乏详实的研究报道。因 此,开展元素 Se 与 H_2O_2 作用的研究对理解环境中 Se 的氧化还原行为和潜在环境风险评估具有重要 意义。为此,本文主要采用氢化物发生器-原子荧光 光谱法(Zhu et al., 2004; 秦海波等, 2008; 朱建明 等 2011; Winkel et al. 2012) (以下简称 HG-AFS), 重点研究在一定条件下元素硒 (Se^0) 被 H_2O_2 氧化 至硒氧离子过程中的反应动力学及其机理。以期 能够为后期元素硒氧化过程中的硒同位素分馏研 究奠定基础,也能够为环境中硒的扩散、迁移、污染 等的控制提供一定的参考,进而期望为地质早期海 洋与大气氧的演化、地质环境中早期生命形成与演 变的研究提供一定的证据。

1 材料与方法

1.1 实验材料与试剂

本试验中使用的元素硒粉末购于上海山浦化 工有限公司,纯度优于 99.9%。元素硒粉末呈现分 散的单个微米级硒颗粒或硒颗粒的团聚体; 亚硒酸 钠固体(Na_2SeO_3)购自天津市光复精细化工研究 所,纯度优于 97.0%; Se(IV)标准储备液 ($100 \mu g/mL$)购自国家标准物质中心,保存于4 °C 冷藏柜中。标准工作液由储备液使用稀盐酸溶液 逐级稀释,称量法配制,保存于100 mL 棕色容量瓶 中; 双氧水(优级纯)买自国药集团化学试剂有限公 司,优级纯级 NaOH 购于天津科密欧化学试剂有限 公司; HNO₃ 和 HCl 购买于 Fisher 公司,为 Trace metal 级。

实验用水均使用 18.2 MΩ 的 Milli-Q 超纯水 (简称 MQ 水)。为排除氧气干扰,使用前均用高纯 氮气鼓泡 1 h ,最终获得零溶解氧的 MQ 水(zero dissolved oxygen water,以下简称 ZDO 水)。100 mL 0.8 mol/L NaOH +3% H₂O₂ 的混合储备液使用 ZDO 水配制,使用前高纯氮鼓气 1 h;称取 Na₂SeO₃ 固体 79.6 mg,配制成硒浓度为 460 μ g/mL 的 Na₂SeO₃ 储备液(中性),并用 0.22 μ m 的特氟龙无 菌滤头过滤,置于 4℃冰箱保存备用。

AG1-X8 阴离子树脂(200~400 目)使用前均活 化洗涤,保存于 0.1 mol/L HCl 溶液中; Biorad 柱使 用前分别用 MQ 水和 6 mol/L HCl 浸泡洗涤; 实验 所使用的玻璃器皿和 PFA 杯均用 MQ 洗净后于 7.5 mol/L HNO₃ 中煮沸,再用 MQ 水冲洗 3~5 次, 晾干备用; 15 mL 或 50 mL 离心管均用 10% HNO₃ 浸泡 24 h MQ 水冲洗,自然晾干备用。

1.2 双氧水氧化元素硒(Se⁰)的动力学实验

取 70 mL 0.8 mol/L NaOH +3% H₂O₂ 的混合储 备液,加入 2.8 mg 元素硒(Se⁰)粉末,同时放入 125 mL 血清瓶中,密封,快速混均,放入恒温摇床, 于 27℃、150 rpm 匀速振荡。分别在 0.5 h、1 h、3 h、 6 h、12 h、16 h、24 h、36 h 时取样,每次 0.25 mL,并 用 0.22 μm 的无菌滤头过滤。

上述实验中,由于双氧水具有较强的氧化性, 取样原液获得的不同产物间可能存在继续氧化,为 阻止后续氧化反应的发生,将所取原液稀释100倍 (0.1 mol/L HCl介质)后于4℃冰箱保存,待测。

1.3 硒形态分析和浓度测定

1.3.1 AG1-X8 阴离子树脂分离产物 元素硒被 氧化后 依据氧化剂氧化性的强弱和介质环境,可 形成不同形态、价态的硒氧阴离子团,如 SeO₃²⁻、 SeO₄²⁻、HSeO₃等。AG1-X8 阴离子树脂在中性环境 下(Johnson and Bullen,2004; Clark and Johnson, 2008; Mitchell *et al.* 2013),对以阴离子形式存在的 Se(IV)和 Se(VI)离子团具有很强的吸附性,使用不 同浓度的 HCl 可洗脱出不同价态的 Se。为了能准 确判定氧化产物形态以及该过程的硒同位素比值 变化,对所取的样品溶液,均通过 AG1-X8 阴离子树 脂来分离可能形成的 Se(IV)和 Se(VI)。

该分离步骤一般是将体积 1 mL 的 AG1-X8 树 脂放入洗净的 biorad 柱中,用 10 mL 6 mol/L 的 HCl 清洗柱子,然后再用 10 mL MQ 水淋洗树脂备用;之 后取一定体积的样品稀释溶液,放入 PFA 杯中,用 0.1 mol/L 的 HCl 或 NaOH 调节其 pH 值为中性后 样品上柱,用 5 mL MQ 水淋洗树脂; 再用 5 mL 0.1 mol/L 的 HCl 淋洗树脂,用比色管收集溶液,此 时洗脱出的应为 Se(IV) 离子;最后用 5 mL 5 mol/L 的 HCl 淋洗树脂,并用比色管收集含 Se(VI) 离子的 淋洗液。该流程对 Se(IV) 和 Se(VI) 的纯溶液而 言 Se(IV) 和 Se(VI) 的回收率均可达到 100%。

1.3.2 氢化物发生器-原子荧光光谱法浓度测试 (简称 HG-AFS) Se(W)、Se(W) 分离物的测定: 在含 Se(W)、Se(W) 阴离子团的淋洗液中,加入浓 HCl 调整其介质浓度为 5 mol/L HCl,于 90 ℃ 电热 板加热还原 55 min ,冷却后备用。取 2 mL 的还原 液 加 MQ 水将其介质调整为与 HG-AFS 的 HCl 载 流液(0.72 mol/L HCl) 一致,待测。HG-AFS 工作 时的另一股载流质量分数分别为 0.2%、1.5% 的 NaOH 和 KBH₄ 的混合液。

未分离原液总 Se 的测定: 取 1 mL 的稀释原液 放入 PFA 杯中 加入 0.5 mL 的浓硝酸 90℃蒸至 20 ~30 μL 左右 将其用 5 mL 5 mol/L 的 HCl 转移到 30 mL 比色管中 90 ℃电热板加热还原 55 min ,冷 却后取 2 mL 还原液 ,其他步骤同上。

2 结果与讨论

2.1 氧化产物的形态判定

所有氧化实验的产物浓度数据列于**表** 1。0.8 mol/L NaOH +3% H₂O₂ 混合溶液氧化元素硒(Se⁰) 粉末的实验中,经 AG1-X8 树脂分离的原液由 HG-AFS 进行简单的形态分析。结果表明,在原液中同 时含有 Se(IV)和 Se(VI),且 Se(IV)、Se(VI)离子 浓度的加和值与未经树脂分离的原液总浓度具有 良好的一致性(**图**1),线性相关系数为 0.9982,斜 率为 1.0244,说明在误差范围内原始未分离样品的 总硒浓度与分离产物 Se(IV)和 Se(VI)离子的浓度 加和值相同。另外,未经树脂分离的原液经浓 HNO₃加热处理,这使元素硒在氧化过程可能形成 的中间产物(如硒代硒酸根离子)能完全转化为 Se (VI)离子。据此,也可判定 H₂O₂氧化 Se⁰的过程 几乎不会形成除四、六价硒氧离子外的中间产物。

根据标准条件下氧化还原电势(Eh_0)的大小关 系(华彤文和杨骏英,1990; 彭安等,1995): H_2O_2 > SeO₄²⁻>SeO₃²⁻>Se⁰,即 H_2O_2 可氧化元素硒(Se^0),形 成四、六价硒氧离子的混合液。由此, H_2O_2 氧化元 素硒(Se^0)所形成产物的形态分析结果与理论预测 结果是一致的。

表1	双氧水(H ₂ O ₂)	氧化元素硒对应产	物浓度数据

Table	1 (Concentratio	ns o	f differen	t products	s during
element	al Se	e oxidization	by l	hydrogen	peroxide(μg/mL)

取样 时间/h	Se(IV) – 柱后 /(µg/mL) HG-AFS	Se(VI) – 柱后 /(µg/mL) HG-AFS	Se(IV) + Se(VI) /(μg/mL)	总 Se- 未过柱 /(μg/mL) HG-AFS
0.5	4.34	0.17	4.51	4.59
1	6.68	0.59	7.27	7.35
3	7.24	2.81	10.05	10.22
6	5.93	5.46	11.39	11.20
12	3.21	8.42	11.62	11.77
16	2.23	9.96	12.19	12.01
24	1.35	11.61	12.95	12.80
36	0.57	12.52	13.09	13.05

注: HG-AFS /氢化物-原子荧光法浓度测定; Se(Ⅳ) +Se(Ⅵ) 为过 柱后 Se(Ⅳ) 与 Se(Ⅵ) 浓度之和。



图1 未分离产物总 Se 与分离产物 Se 浓度之间的关系 (H,0,氧化 Se⁰)







2.2 双氧水氧化元素硒的动力学模拟

27℃下双氧水氧化元素硒的动力学过程如**图** 2 所示,反应产物的总 Se 浓度先呈指数快速增大、后 期趋于平衡的变化趋势;相较于产物的总 Se 浓度, Se(VI) 的浓度呈慢速增大、后期稳定的变化规律。 Se(IV) 与 Se(VI) 浓度变化的规律截然不同,在起初 的 3 h 内 SeO₃²⁻离子迅速生成,此后不断减少;在反 应 6 h 时 SeO₃²⁻和 SeO₄²⁻ 的浓度相等,即两者浓度达 平衡。至此,可推测 H₂O₂ 氧化元素硒(Se⁰) 可分以 下两步反应:

$$\operatorname{Se}+2\operatorname{H}_{2}\operatorname{O}_{2}+2\operatorname{OH}^{-} \rightarrow \operatorname{SeO}_{3}^{2^{-}}+3\operatorname{H}_{2}\operatorname{O}$$
(1)

$$\operatorname{SeO}_{3}^{2^{-}} + \operatorname{H}_{2}\operatorname{O}_{2} \longrightarrow \operatorname{SeO}_{4}^{2^{-}} + \operatorname{H}_{2}\operatorname{O}$$

$$(2)$$

对该实验反应产物 Se 浓度的均值(即分离产物浓度 加和值与未分离产物浓度的均值)进行动力学模拟 (图 3、表 2),结果显示,反应后期, H_2O_2 氧化 Se (IV)的反应符合一级动力学方程;而 H_2O_2 氧化元 素硒的整体过程可用拟一级动力学方程和拟二级 动力学方程描述。所涉及的动力学微积分方程如 下(Weston Jr and Schwarz,1972; Kumar *et al.* 2006; Lv *et al.* 2006):

一级反应 微分式为

$$dC_{t}^{\prime}/dt = -k_1 C_{t}^{\prime} \tag{3}$$

积分后 有

$$-\ln C_{t} = k_1 t - \ln C_0 \tag{4}$$

拟一级反应 微分式为

$$dC_{t} / dt = k_{1} (C_{e} - C_{t})$$
(5)

对其积分 有

$-\ln(C_t - C_e) = k_1 t - \ln C_e$



$$dC_{t}/dt = k_{2}(C_{e} - C_{t})^{2}$$
(7)

对其积分

$$t/C_t = t/C_e + 1/(k_2^2 C_e^2)$$
(8)

式中: C_t 为反应物 t 时刻的浓度(μ g/mL), C_0 为反 应物的初始浓度(μ g/mL); C_t 为生成物在 t 时刻的 浓度(μ g/mL), C_e 为氧化平衡时生成物浓度 (μ g/mL); k_1 为一级氧化速率常数(h^{-1}), k_1 为拟 一级氧化速率常数(h^{-1}), k_2 为拟二级氧化速率常 数($mL \cdot \mu g^{-1} \cdot h^{-1}$)。实验拟合结果见**图** 3 和**表** 2。

产物总 Se 浓度均值的拟一级动力学拟合方程 为(图 3 **是** 2): $-\ln(C_e - C_t) = 0.1381t - 1.8302$,相 关系数 $R^2 = 0.9349$,拟一级氧化速率常数为 0.1381 h⁻¹,计算的平衡氧化量为 6.24 µg/mL,与实 验最大氧化量 13.07 µg/mL 相差 6.83 µg/mL。而 由拟二级拟合方程: $t/C_t = 0.0747t + 0.0847$,可以得 出 $t/C_t(h/(µg/mL))$ 与时间t(h)的拟合线相关系 数 R^2 高达 0.9992,拟二级氧化速率常数 k_2 为 0.0659(mL•µg⁻¹•h⁻¹),计算的平衡氧化量为 13.39 µg/mL,与 36 h 时实验获得的氧化量 13.07 µg/mL仅相差 0.32 µg/mL。因此,H₂O₂氧 化元素硒(Se⁰)的过程仅生成 Se(IV)和 Se(VI)阴 离子团,且生成 Se(IV)和 Se(VI)混合产物的过程 遵循拟二级动力学反应规律,并在反应 36 h 后,该 氧化过程近似达到平衡。

另外 从理论上预测(反应式 1 和 2),元素硒 (Se⁰)与 H_2O_2 完全反应的化学计量比为 1:3,实验中 这两者的摩尔比约为 1:2000, H_2O_2 显著过量。一般 具有强氧化性的、过量的 H_2O_2 可持续氧化元素硒



(6)



Fig.3 Fitted curve of oxidation kinetic equation of elemental Se oxidization by H2O2

表 2 H ₂ O ₂ 氧	氧化元素硒的动2	口字参数表
-------------------------------------	----------	-------

Table	2	Kinetic	parameters	of	elemental	Se	oxidization	by	H_2	02
-------	---	---------	------------	----	-----------	----	-------------	----	-------	----

Ce -实验值 /(µg/mL)	拟一级动力学参数				拟二级动力学参数			
	Ce-计算 /(µg/mL)	k_1 ´/h ⁻¹	R^2	倍增时间 /h	Ce-计算 /(µg/mL)	k_2 /(mL•µg ⁻¹ •h ⁻¹)	R^2	倍增时间 /h
13.07	6.24	0.138	0.9394	5.02	13.39	0.0659	0.9992	0.57

 (Se^0) 但在氧化实验的后期 观察到 Se(\mathbb{N}) 离子浓 度变化不同于 Se(VI) 离子且不断减小的奇特现象, 这与理论预测不相符。此外,反应后期还观察到 Se (Ⅳ)离子与 Se(Ⅵ)离子的浓度几乎呈镜像变化的现 象(图 2) 暗示着 H_2O_2 氧化元素硒(Se⁰) 的后期阶 段 以 Se(Ⅳ) 离子氧化为 Se(Ⅵ) 离子为主。对 3 h 后四价硒氧离子的浓度进行动力学模拟(图 3c) 发 现 $-\ln c_t = 0.0775t - 2.1625$,相关系数 R^2 为 0.9929。 3 h 时 模拟获得的 SeO₃²⁻ 浓度为6.89 μg/mL, 与该 时刻 SeO₃²⁻ 的浓度 7.24 µg/mL 只相差 0.35 µg/mL, 表明该时刻以后 H_2O_2 氧化 SeO_3^{2-} 为 SeO_4^{2-} 的反应符 合一级动力学反应 速率常数 k_1 为 0.0775(h^{-1}) 该 特征与化学反应方程式(2) 是一致的。由于 H_2O_2 氧化元素硒 (Se^0) 的后期,体系中还存在多种物质 (如 Se⁰、SeO₃²⁻、SeO₄²⁻、H₂O₂等)和多种界面(如固-液、液-液)从单纯的 Se(IV) 浓度数据拟合得到的 认识很难证实体系本身的特征。为此,本研究还做 了补充实验,在室温(21±2)℃时,用 0.8 mol/L NaOH +3% H₂O₂ 的混合溶液氧化了四价硒 (SeO₃²⁻)。结果显示(图 4) 反应物 Se(Ⅳ)离子浓 度的一级动力学拟合线为-lnc,=0.0175t-3.8379 相 关系数 R^2 为 0.9962, 一级速率常数 k_1 为 0.0175(h^{-1}), 模拟获得的反应物初始浓度为46.43 μg/mL,与初 始 SeO₃²⁻ 的浓度 46 µg/mL 相差仅 0.43 µg/mL ,进 一步表明过剩的 $H_{2}O_{2}$ 氧化 SeO_{3}^{2-} 为 SeO_{4}^{2-} 的反应符 合一级动力学反应,且是 H₂O₂ 氧化元素硒后期的 主要反应过程。

2.3 双氧水氧化元素硒的反应机制

从元素 Se 的溶解性,可知在强碱性条件下,固体硒(Se⁰)粉末的表层可溶解活化形成一层犹如电子云状般的硒原子活化层。与内层未溶解活化的硒原子相比,这种溶解活化的硒原子层所受的束缚力较弱一些,容易反应,并对反应速率的大小有一定影响(见反应1及下文论述)。根据上述 H₂O₂ 氧

化元素硒反应动力学模拟的结果,可知该氧化反应 的表观速率(即 $r=dC_t/dt$, C_t 为t时刻氧化产物的 总浓度, μ g/mL)可由被氧化的活化硒原子数目(用 $C_e=C_t$ 表示, C_e 为氧化平衡时产物的总浓度, μ g/mL)的平方值决定。氧化产物的浓度最终趋于 平衡的实验结果表明,随反应时间增加,($C_e=C_t$)值 不断减小,导致整个反应的速率(r)也逐渐变小直 至趋于0,推测这极有可能与元素硒(Se⁰)微粒的形 态、吸附、界面反应等密切有关。

实验所用元素硒(Se^{0}) 粉末的南东 M 图片显示 (图 5) 硒粉末多为球形 以粒径在 3~5 µm 范围内 的球粒为主,呈团簇状聚集且团聚体中间形成空间 通道,并在单个球粒或团聚体的表面附着有一定量 的硒粉小颗粒(粒径大多小于1µm),这种现象表 明硒颗粒表面具有一定的吸附能力。溶液中 H₂O₂ 氧化元素硒(Se^{0})的过程可能经历了 $H_{2}O_{2}$ 分子先 吸附后被还原或吸附和还原同时发生的过程。在 大多数情况下 拟一级动力学方程只能应用于吸附 过程的初始阶段而不是整个阶段,而准二级动力学 方程假定限速阶段可能为化学吸附,适用于很多研 究(Kumar et al. 2006)。从元素硒(Se⁰)被H₂O₂氧 化的过程符合拟二级动力学方程的结果可知,具有 强氧化性的 H₂O₂ 分子主要通过化学吸附的方式先 迅速附着在固体元素硒(Se⁰)的周围,在时间上同 步或稍微滞后,吸附剂(Se^0) 与吸附质(H_2O_2) 分子 在吸附界面(表层 Se^0 原子活化层) 也迅速发生电子 转移 通过反应式(1) 消耗 H_2O_2 分子,快速生成 SeO_3^{2-} 离子,该过程中被吸附的 H₂O₂ 分子的量控制 着反应初期氧化反应的程度。此外,当H₂O2氧化 元素硒(Se^0)形成硒氧离子后 部分硒氧离子(SeO_3^{2-} 和 SeO₄²⁻) 可能会被团聚体颗粒固定或吸附在硒微 粒的表面,或进入团聚体形成的空间通道,并随着 反应进行 使被固定的硒氧离子量不断积累。由于 元素硒(Se^0) 团聚体的表面积及可供容纳外界离子 的空间通道是有限的,随反应的进行,呈吸附形式



Fig.4 Concentration(a) and fitted(b) curve of oxidation kinetic equation of selenite oxidized by H_2O_2



图 5 元素硒(粉末)的扫描电镜图(南东 M) Fig.5 SEM photo of elemental Se(powder)

的硒氧离子(SeO_3^{2-} 和 SeO_4^{2-})可通过与早先吸附的 H_2O_2 分子相互竞争位点,或以包裹元素硒(Se⁰)的 形式减小外界 H_2O_2 分子与硒(Se⁰) 原子的反应。 再者,根据不同形态Se的Eh-pH特性,元素硒 (Se^0) 与固定的 SeO_4^{2-} 离子可能会在空间通道或接 触界面发生化学归中反应,生成 SeO₃²⁻离子。从产 物的总 Se 浓度变化规律来看(图 2) 随着被固定的 硒氧离子量的增大,推测元素硒原子的表面最终可 能形成了一层硒氧离子隔层,阻碍过剩的 H₂O₂ 分 子与元素硒 (Se^0) 接触,使整个反应最终平衡。在 氧化反应的后期 SeO_4^{2-} 离子达到平衡暗示着 H_2O_2 氧化 SeO_3^{2-} 生成 SeO_4^{2-} 的反应与元素硒(Se^0) 还原 消耗吸附固定态 $\operatorname{SeO}_4^{2-}$ 的反应达到了平衡。因此, 可以认为氧化产物 SeO_3^{2-} 和 SeO_4^{2-} 主要以包裹元素 硒(Se⁰)为主、竞争吸附位点为辅的形式阻断外界 H_2O_2 分子与硒(Se⁰) 原子的反应,进而影响 H_2O_2 分子在元素硒(Se⁰)表面的化学吸附作用,最终控 制整个反应。

由此可知 ,H₂O₂ 氧化元素硒(Se⁰)的反应是一 个相对复杂的反应 ,涉及到 2 个反应并伴有 Se(Ⅳ) 中间价态离子的生成。反应产物的总 Se 浓度变化 可用拟二级动力学方程来描述的实验事实 ,说明 H₂O₂ 分子、SeO₃²⁻ 以及 SeO₄²⁻ 等在元素硒(Se⁰) 团聚 体的表面和其所形成的空间通道中 ,发生的界面化 学吸附作用是整个反应的控制步骤。类比于衰变 反应的半衰期 ,本实验中可以得出 27℃下 H₂O₂ 氧 化元素硒(Se⁰)的倍增期(Weston Jr and Schwarz , 1972; Wright ,1999)(**表** 2)为 0.57 h ,最终约 33%的 元素 Se⁰ 氧化为极易迁移和被生物利用的硒氧离子 (以 SeO₄²⁻ 离子为主)(**表** 1)。最后 ,27℃ 时 ,从 H₂O₂ 氧化元素硒(Se⁰)的动力学拟合参数来看 ,反 应后期阶段 SeO₃²⁻ 被氧化的一级反应速率常数为 0.0775 h⁻¹; 而室温下(21±2) $^{\circ}$ H₂O₂ 氧化亚硒酸 钠的一级反应速率常数为 0.0175 h⁻¹。前者速率约 为后者的 4 倍 速率常数的差别极可能由温度的差 异引起 表明该反应受温度的影响较大。

在自然界中,实际反应的程度与反应物浓度、 pH 值、温度、反应时间等密切相关 实验结果在自然 体系中的应用还需谨慎。虽然本文的实验条件(强 碱性) 与自然条件有所不同,但上述这些参数的获 得,说明元素硒(Se^0) 与 H_2O_2 的反应十分强烈。无 论是 H₂O₂ 氧化元素硒还是亚硒酸钠 ,最终均形成 迁移性最强且最易被生物利用的 Se(VI) 离子,存在 较大的潜在环境风险。由此,或随雨水进入地面 (Penkett et al., 1979, 2007; González-Davila et al., 2005)、或由植物体内部羟基自由基生成,亦或由高 放射性地质体中水辐射分解生成的(Cooper and Lean ,1989; 黄贤黎等 ,2013)、普遍存在于环境中的 H₂O₂(Pettine et al., 1999) ,即使其含量低、反应时间 短 其对还原态元素硒 (Se^0) 的氧化释放过程可能 仍具有重要影响 这也可能是自然界中元素硒罕见 发现的原因之一。

3 结论

本文通过实验模拟 研究了元素 Se^0 被 H_2O_2 氧 化至硒氧离子过程中的反应动力学规律,并探讨了 控制反应过程的可能机制。利用 HG-AFS 对反应 溶液的形态分析表明 H₂O₂ 氧化元素硒可形成四价 和六价硒氧离子 反应的结果与通过氧化还原电势 理论预测的结果一致。氧化动力学模拟的结果表 明 27 ℃时 ,H₂O₂ 氧化元素硒(Se⁰) 的整个过程可 用拟二级动力学方程来描述,速率常数为 0.0659 mL • μg⁻¹ • h⁻¹。该反应的动力学机理是比 较复杂的 与元素硒的形态、表面原子活化溶解、化 学吸附等密切相关。 H_2O_2 分子在元素硒(Se⁰)表层 的化学吸附有可能是 H_2O_2 氧化元素硒(Se^0) 反应 的控制步骤。元素硒 (Se^0) 的氧化实验结果表明, H₂O₂ 可能存在的氧化作用不容忽视 尽管实际过程 中这种作用的影响程度亟待进一步研究,但对理解 不同环境介质中元素硒的迁移、转化和释放有着重 要的指示意义 特别是对高放射性地质体中硒的无 机氧化释放机理具有一定的指导作用。

致谢:中国科学院地球化学研究所秦海波副研 究员为本文的撰写和修改贡献了宝贵意见,梁良博 士、戴余优硕士、赵博硕士对本实验浓度数据的测 定提供了无私的帮助,凌宏文工程师、唐扬工程师 在仪器的维护和使用上给予了极大支持,谨致谢忱。

参考文献 (References):

- Bienvenu P , Cassette P , Andreoletti G , Bé M M , Comte J , Lépy M C. 2007. A new determination of ⁷⁹Se half-life. Applied Radiation and Isotopes , 65(3): 355–364
- Chen F R , Burns P C , Ewing R C. 1999.⁷⁹Se: Geochemical and crystallo-chemical retardation mechanisms. Journal of Nuclear Materials , 275(1): 81–94
- Clark S K , Johnson T M. 2008. Effective isotopic fractionation factors for solute removal by reactive sediments: A laboratory microcosm and slurry study. Environmental Science & Technology , 42(21): 7850–7855
- Cooper W J , Lean D R S. 1989. Hydrogen peroxide concentration in a northern lake: Photochemical formation and diel variability. Environmental Science & Technology , 23(11): 1425-1428
- Dumont E , Vanhaecke F , Cornelis R. 2006. Selenium speciation from food source to metabolites: A critical review. Analytical and Bioanalytical Chemistry , 385(7): 1304–1323
- Finkelman R B , Belkin H E , Zheng B S. 1999. Health impacts of domestic coal use in China. Proceedings of the National Academy of Sciences of the United States of America , 96(7): 3427–3431
- Fordyce F. 2007. Selenium geochemistry and health. AMBIO: A Journal of the Human Environment , 36(1): 94-97
- González-Davila M , Santana-Casiano J M , Millero F J. 2005. Oxidation of iron($\rm II$) nanomolar with H₂O₂ in seawater. Geochimica et Cosmochimica Acta , 69(1): 83–93
- Grambow B. 2008. Mobile fission and activation products in nuclear waste disposal. Journal of Contaminant Hydrology , 102(3-4): 180-186
- Herring J R. 1991. Selenium geochemistry-a conspectus. In: Severson R C , Fisher Jr S E , Gough L P eds. Proceedings of the 1990 billings land reclamation symposium on se in arid and semiarid environments , western United States. Denver: US Geological Survey Circular , 1064: 7–23
- Johnson T M , Bullen T D. 2004. Mass-dependent fractionation of selenium and chromium isotopes in low-temperature environments. Reviews in Mineralogy and Geochemistry , 55(1): 289-317
- Kang M L , Ma B , Bardelli F , Chen F R , Liu C L , Zheng Z , Wu S J , Charlet L. 2013. Interaction of aqueous Se(IV) /Se(VI) with FeSe/ FeSe₂: Implication to Se redox process. Journal of Hazardous Materials , 248–249: 20–28
- Kumar Y P , King P , Prasad V S R K. 2006. Equilibrium and kinetic studies for the biosorption system of copper(II) ion from aqueous solution using Tectona grandis L f. leaves powder. Journal of Hazardous Materials , 137(2): 1211–1217
- Lv L , He J , Wei M , Evans D G , Duan X. 2006. Uptake of chloride ion from aqueous solution by calcined layered double hydroxides: Equilibrium and kinetic studies. Water Research , 40(4): 735–743
- Ma B , Nie Z , Liu C L , Kang M L , Bardelli F , Chen F R , Charlet L. 2014. Kinetics of FeSe₂ oxidation by ferric iron and its reactivity compared with FeS₂. Science China Chemistry , 57(9) : 1300–1309 Mitchell K , Couture R M , Johnson T M , Mason P R D , Van Cappellen

P. 2013. Selenium sorption and isotope fractionation: Iron ($\rm I\!I$) oxides versus iron($\rm I\!I$) sulfides. Chemical Geology , 342: 21-28

- Penkett S A , Jones B M R , Brice K A , Eggleton A E J. 2007. The importance of atmospheric ozone and hydrogen peroxide in oxidising sulphur dioxide in cloud and rainwater. Atmospheric Environment , 41(S): 154–168
- Penkett S A , Jones B M R , Brich K A , Eggleton A E J. 1979. The importance of atmospheric ozone and hydrogen peroxide in oxidising sulphur dioxide in cloud and rainwater. Atmospheric Environment (1967) , 13(1): 123-137
- Pettine M , Campanella L , Millero F J. 1999. Arsenite oxidation by $\rm H_2O_2$ in aqueous solutions. Geochimica et Cosmochimica Acta , 63(18) : 2727–2735
- Schilling K , Johnson T M , Mason P R D. 2014. A sequential extraction technique for mass-balanced stable selenium isotope analysis of soil samples. Chemical Geology , 381: 125–130
- Tan J A , Zhu W Y , Wang W Y , Li R B , Hou S F , Wang D C , Yang L S. 2002. Selenium in soil and endemic diseases in China. Science of the Total Environment , 284(1-3): 227-235
- Thompson M E , Roach C , Braddock W. 1956. New occurrences of native selenium. American Mineralogist , 41(1-2): 156-157
- Weston Jr R E , Schwarz H A. 1972. Chemical kinetics. New Jersey: Prentice-Hall
- Winkel L H E , Johnson C A , Lenz M , Grundl T , Leupin O X , Amini M , Charlet L. 2012. Environmental selenium research: From microscopic processes to global understanding. Environmental Science & Technology , 46(2): 571–579
- Wright W G. 1999. Oxidation and mobilization of selenium by nitrate in irrigation drainage. Journal of Environmental Quality , 28(4): 1182–1187
- Zhu J M , Johnson T M , Clark S K , Zhu X K , Wang X L. 2014. Seleni– um redox cycling during weathering of Se-rich shales: A selenium i– sotope study. Geochimica et Cosmochimica Acta , 126: 228–249
- Zhu J M , Johnson T M , Finkelman R B , Zheng B S , Sýkorová I , Pešek J. 2012. The occurrence and origin of selenium minerals in Se-rich stone coals , spoils and their adjacent soils in Yutangba , China. Chemical Geology , 330-331: 27–38
- Zhu J M , Wang N , Li S H , Li L , Su H C , Liu C X. 2008. Distribution and transport of selenium in Yutangba , China: Impact of human activities. Science of the Total Environment , 392(2-3): 252–261
- Zhu J M , Zuo W , Liang X B , Li S H , Zheng B S. 2004. Occurrence of native selenium in Yutangba and its environmental implications. Applied Geochemistry , 19(3): 461–467
- 华彤文,杨骏英.1990.普通化学原理.化学教育,11(1):27
- 黄贤黎,杨波,刘义保.2013.水的辐射分解过程和产物及其对环境 的影响.能源研究与管理(4): 32-35
- 彭安,王子健,Whanger P D. 1995. 硒的环境生物无机化学. 北京: 中国环境科学出版社
- 秦海波,朱建明,李社红,雷磊,尚林波.2008.环境中硒形态分析 方法的研究进展.矿物岩石地球化学通报,27(2):180-187
- 张莹,刘桂建,郑刘根,Chou CL,齐翠翠.2007.中国煤中硒的环境 地球化学.矿物岩石地球化学通报,26(4): 389-398
- 朱建明, 雷磊, 肖湘, 袁永强, 秦海波, 苏惠. 2011. 地衣芽孢杆菌对 亚硒酸盐的还原. 矿物岩石地球化学通报, 30(3): 245-250

(本文责任编辑:刘莹;英文审校:高剑峰)