earth.scichina.com

论文

# 北京春季大气中氨的气粒相转化及颗粒态铵采样偏差研究

韦莲芳<sup>①</sup>,段菁春<sup>②</sup>,谭吉华<sup>①\*</sup>,马永亮<sup>③</sup>,贺克斌<sup>③④</sup>,王书肖<sup>③</sup>,黄晓锋<sup>⑤</sup>, 张元勋<sup>①</sup>

中国科学院大学资源与环境学院,北京 100049;
中国环境科学研究院环境基准与风险评估国家重点实验室,北京 100012;
清华大学环境学院环境模拟与污染控制国家重点联合实验室,北京 100084;
国家环境保护大气复合污染来源与控制重点实验室,北京 100084;
北京大学深圳研究生院城市人居环境科学与技术实验室,深圳 518055
\* 联系人, E-mail: tanjh@ucas.ac.cn

收稿日期: 2014-04-13;接受日期: 2014-09-07;网络版发表日期: 2015-01-20 国家自然科学基金项目(批准号: 41105111, 41275134, 21190054, 21221004)和环保公益性行业科研专项(编号: 201309009)资助

**摘要** 利用 Partisol 2300型化学物种采样器,通过溶蚀器-膜-后置膜采集了北京 2013年春季大 气颗粒物及酸碱性气体样品,利用离子色谱分析获得 PM<sub>2.5</sub> 中主要无机组分和气体 SO<sub>2</sub>, HNO<sub>2</sub>, HNO<sub>3</sub>和 HCl浓度.结果表明, NH<sub>3</sub>, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>和 PM<sub>2.5</sub>的昼夜变化特征相似,晚间浓度均高于日间.非 雾霾天[NH<sub>3</sub>]:[NH<sub>4</sub><sup>+</sup>]均大于 1,而雾霾期间 NH<sub>3</sub>, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>和 PM<sub>2.5</sub>浓度大幅度增加, NH<sub>3</sub>转化率加快, 导致该比值小于 1,表明 NH<sub>3</sub>在灰霾的形成过程中起着重要作用.采样偏差研究表明,采样过程 中普遍存在颗粒态 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>的正、负偏差,半挥发无机组分在低污染水平下损失明显,但整体上单 一滤膜采样高估 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>浓度.NH<sub>4</sub><sup>+</sup>的挥发损失受气象条件影响,而由于溶蚀器对酸碱性气体的吸 收, [NH<sub>3</sub>]:[N(-III)]和[HNO<sub>3</sub>][NH<sub>3</sub>]对 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>的损失影响显著.因此对颗粒物中半挥发性组分进行 采样偏差补偿,有利于提高大气颗粒物化学质量重构、污染物形成机制及其来源解析等研究结 果的准确性. **关键词** 氨 气粒相转化 PM<sub>2.5</sub> 铵 苯 備 差 日 内 变化

无机组分(SO<sub>4</sub><sup>2-</sup>, NO<sub>3</sub><sup>-</sup>, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>等)是大气细粒子的 重要组成部分,可占 PM<sub>2.5</sub> 质量浓度的 30%~70%,其 浓度受季节、区域和采样时间等因素影响(He 等, 2001; Yang 等, 2011; 邓利群等, 2011). NH<sub>4</sub><sup>+</sup>作为最主要阳 离子,通常以 NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub>, (NH<sub>4</sub>)<sub>2</sub>SO<sub>4</sub>和 NH<sub>4</sub>Cl 等结合方 式存在于颗粒物中(Seinfeld 和 Pandis, 2012).则 NH<sub>3</sub>

作为大气中唯一碱性气态物质和颗粒态 NH4<sup>+</sup>的唯一 来源,在二次无机盐生成中起着重要的作用,特别是 灰霾形成过程中(Sharma 等,2007; Wang 等,2011; Ye 等,2011;刘煜等,2005).因此开展关于 NH3-NH4<sup>+</sup>的 气固相转化研究有利于准确了解灰霾形成机制和评 佶细粒子的环境效应(Baek 等,2004; Sharma 等,2007;

中文引用格式: 韦莲芳, 段菁春, 谭吉华, 等. 2015. 北京春季大气中氨的气粒相转化及颗粒态铵采样偏差研究. 中国科学: 地球科学, 45: 216–226
英文引用格式: Wei L F, Duan J C, Tan J H, et al. 2015. Gas-to-particle conversion of atmospheric ammonia and sampling artifacts of ammonium in spring of Beijing. Science China: Earth Sciences, 58: 345–355, doi: 10.1007/s11430-014-4986-1

Ye 等, 2011).

通常条件下 NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub>和 NH<sub>4</sub>Cl 等半挥发性铵盐 常以气相和颗粒相的平衡态存在(式(1))(Pathak 等, 2009; Wang 等, 2013; Ye 等, 2011). 膜采样过程中 NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub> 与膜上颗粒物中酸性物质发生反应(式(2)), 释放气态 HNO<sub>3</sub>,从而引起颗粒物采样负偏差(Cheng 和 Tsai, 1997; Pathak 等, 2009; Zhang 和 McMurry, 1992). 另一方面,目前国内颗粒物膜采样一般均未 在采样膜前添加溶蚀器对大气中的酸碱性气体(如 SO<sub>2</sub>, HNO<sub>2</sub>, HNO<sub>3</sub>, HCl 和 NH<sub>3</sub>)进行去除,而这些酸 碱性气体会和膜基质或者膜上的颗粒物床发生反应, 引起采样正偏差.

# $$\begin{split} & \text{NH}_4\text{NO}_3(\text{NH}_4\text{Cl})(p) \Leftrightarrow \text{NH}_3(g) + \text{HNO}_3(\text{HCl})(g) \quad (1) \\ & \text{NH}_4\text{NO}_3(p) + \text{H}_2\text{SO}_4, \text{ NH}_4\text{HSO}_4, (\text{NH}_4)_3\text{H}(\text{SO}_4)_2 \rightarrow \end{split}$$

(NH<sub>4</sub>)<sub>2</sub>SO<sub>4</sub>+HNO<sub>3</sub>(g) (2) 因此国内普遍采用的常规单一滤膜颗粒物采样(未加 任何校正措施)或者只加前置溶蚀器去除部分气体的 采样方法,都有一定的缺陷.相反,国外对大气颗粒 物中半挥发无机组分(NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub>和 NH<sub>4</sub>Cl)的采样偏差 开展了较多的研究,已形成了成熟的溶蚀器-膜-后置 滤膜的颗粒物采样方法.鉴于现今国内尚缺乏关于 NH<sub>4</sub>+采样偏差的研究,以及国内外大气环境存在的 较大差异.本研究将从这一研究角度出发,在参考美 国 EPA 颗粒物采样以及一些溶蚀器-膜采样偏差修正 方法的基础上,利用溶蚀器-膜-后置滤膜的采样系统 定量分析北京大气颗粒物中常规离线膜采样过程 NH<sub>4</sub>+的采样偏差.研究数据对于提出适合国内大气 颗粒物中 NH<sub>4</sub>+采样偏差的校正公式,进而准确进行 大气颗粒物化学质量重构、来源解析、气溶胶热力学 平衡研究以及空气质量模型的优化具有十分重要的 意义.

# 1 采样与实验方法

#### 1.1 采样

采样地点(图 1)位于北京市石景山区中国科学院 大学(University of Chinese Academy of Sciences,



UCAS)科研楼楼顶(39.91°N, 116.24°E). 该地点位于 校园内, 附近没有明显的工业区以及局地污染源. 采 样时间为 2013 年 4 月 9~27 日(强风和降雨天气未采 集), 每天分两个时间段(8:00~20:00; 20:30 至次日 8:00)进行 PM<sub>2.5</sub>以及相关气态污染物进行采集及分析, 共收集样品 180 个. 采样期间平均温度(*T*)为 12.9℃, 平均相对湿度(Relative Humidity, *RH*)为 41.5%, 风向 以南风、东南风和北风为主.

#### 1.2 采样方法

采样器为 Partisol 2300 型化学物种四通道采样器(Thermo Scientific, USA),采样方法如图 2 所示. A 通道垫置一张 Teflon 滤膜,流量为 16.7 L min<sup>-1</sup>, B 通 道采用溶蚀器-膜-后置膜的方法,采样系统为酸性气体溶蚀器-碱性气体溶蚀器-Teflon 膜-Nylon 膜-柠檬酸浸泡过的石英膜,流量为 10.0 L min<sup>-1</sup>.

酸性气体溶蚀器制备:酸性气体溶蚀器涂抹 1% 碳酸钠溶液(将 2.5 g 甘油加入 125 mL 甲醇中配成的 溶液与 125 mL 超纯水中溶有 2.5 g 碳酸钠的溶液进 行混合配制而成),用来吸收酸性气体.在充有氮气



的操作箱内进行蜂窝状玻璃溶蚀器的涂抹,随后用 氮气吹干溶蚀器后装入洁净的密封盒中备用.

碱性气体溶蚀器制备:碱性气体溶蚀器涂抹 1%的柠檬酸溶液(将 2.5 g 柠檬酸和 2.5 g 甘油与 250 mL 甲醇配制而成),用来吸收气体 NH<sub>3</sub>.涂抹方法同以 上酸性气体溶蚀器制备,溶蚀器采样方法参照 Partisol 2300 采样器操作手册以及 USEPA 标准 (USEPA, 1999).

后置石英滤膜制备:在马弗炉中 450℃灼烧 6 h 去除杂质,采样前用配好的上述柠檬酸溶蚀液浸湿 后隔绝空气自然风干.

#### 1.3 样品前处理及分析

称重:采样前后在北京大学恒温恒湿洁净实验 室内对膜进行 48 h 平衡,用 AX105DR 电子天平 (Mettler Toledo, USA,灵敏度为 10 μg)不少于三次称 重(质量差不超出 30 μg).

膜预处理:由于 Teflon 膜疏水,样品提取前在膜 表面滴加 100 μL 的 ACS 级无水乙醇(Sigema-Aldrich, USA),之后加入 10 mL 超纯水超声,紧接着用滤头 对样品进行过滤. Nylon 膜与石英膜各加 10 mL 超纯 水超声过滤,滤液于 4℃冰箱内保存待分析.

溶蚀器提取: 在充满氮气的操作箱内分别用 10 mL 超纯水提取酸碱性气体溶蚀器. 取 3 mL 的酸性 气体溶蚀器提取液, 加入 0.1 mL 3%过氧化氢溶液将  $SO_3^{2-}$ 全部氧化为  $SO_4^{2-}$ .

样品分析: 在北京师范大学分析测试中心进行. 分别采用戴安 DX-600 对阳离子(Na<sup>+</sup>, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>, K<sup>+</sup>, Mg<sup>2+</sup> 和 Ca<sup>2+</sup>)和 ICS-2100 对阴离子(F<sup>-</sup>, Cl<sup>-</sup>, NO<sub>2</sub><sup>-</sup>, SO<sub>4</sub><sup>2-</sup>和 NO<sub>3</sub><sup>-</sup>)进行分析.

#### 1.4 气象数据

气象数据采用 wunderground(http://www.wunderground.com/)北京市后海气象站(40.1°N, 116.6°E) 每隔 30 min 的地面气象观测数据(气温、气压、露点、 相对湿度、风向风速和降水活动等).

#### 2 结果与分析

### 2.1 NH<sub>3</sub>, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>与 PM<sub>2.5</sub> 变化特征

气态污染物以及大气细粒子的形成易受气象条件、排放因子以及光化学反应过程等因素的影响,会表现出一定的日内变化特征.图 3 给出了观测期间



NH<sub>3</sub>, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>和 PM<sub>2.5</sub> 及气象参数(*T*, *RH* 以及风向风速) 的时间序列变化图, NH<sub>3</sub>, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>与 PM<sub>2.5</sub>有相似的变化 趋势,呈现相似的昼夜变化特征.结合图 3 与表 1 可 以看出,在昼夜风向不发生改变的情况下,NH<sub>3</sub>, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>和 PM<sub>2.5</sub> 浓度晚间要高于日间,三者晚间/日间 比例均值分别为 1.5, 1.2 和 1.3. 晚间 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>在细粒子

	NH <sub>3</sub>	$\mathrm{NH_4^+}$	PM <sub>2.5</sub>	$NH_4^+/PM_{2.5}(\%)$	$[NH_3]:[NH_4^+]$	<i>RH</i> (%)	$T(^{\circ}\mathbb{C})$
日间	7.0	8.6	61.3	10.5	1.5	30.8	17.1
	$(1.3 \sim 12.7)$	$(0.8 \sim 29.7)$	(9.7~170.4)	(3.5~15.0)	$(0.5 \sim 2.6)$	$(11.8 \sim 68.4)$	(11.3~22.2)
晚间	9.1	8.2	62.7	10.5	2.0	50.5	11.5
	$(1.2 \sim 20.7)$	$(0.7 \sim 34.3)$	(4.1~209.2)	(5.4~17.8)	$(0.6 \sim 4.5)$	(16.5~90.8)	$(5.6 \sim 14.8)$
晚间/日间	1.5	1.2	1.3	1.1	1.5	-	_
	$(0.3 \sim 5.1)$	$(0.1 \sim 2.7)$	$(0.1 \sim 3.4)$	$(0.28 \sim 1.29)$	$(0.6 \sim 2.5)$		
非雾霾天	6.3	3.7	35.6	11.2	1.1	32.6	14.8
	$(1.2 \sim 14.3)$	$(0.7 \sim 7.1)$	(4.1~80.4)	(5.7~25.8)	$(2.1 \sim 4.5)$	(11.8~57.4)	(5.6~22.2)
雾霾天	14.1	24.1	150.1	15.9	0.7	67.7	12.8
	(9.0~20.7)	(16.7~34.3)	(103.6~209.2)	(13.1~17.7)	(0.4~0.9)	(43.7~90.8)	(10.5~15.6)

表 1 春季 NH3, NH4<sup>+</sup>和 PM2.5 浓度水平及气象参数情况 <sup>a)</sup>

a) 数值表示方法为平均值(最小值~最大值), 单位为 µg m<sup>-3</sup>

中的比例出现小幅度的增长,可能是夜间易形成逆 温层,此时不利于污染物的扩散,造成二次无机盐以 及颗粒物在近地面积累.

采样期间 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>对 PM<sub>2.5</sub> 的贡献率为 3.5%~20.5%, 平均值为 10.8%,相比于其他阳离子的贡献, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>是 颗粒中主要的阳离子.观测期间观测到一个雾霾的 生消过程,自 21~23 日 NH<sub>3</sub>, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>和 PM<sub>2.5</sub> 出现明显 增长,并维持较高的浓度水平,23 日晚间分别达到最 大值 20.7, 34.3 和 209.2  $\mu$ g m<sup>-3</sup>, 24 日白天因地面低压 的东移,北京处于偏北风状态,结束了这一次的雾霾 污染过程.雾霾期间三者平均质量浓度分别为 14.1, 24.1 和 150.1  $\mu$ g m<sup>-3</sup>,较非雾霾天分别增长了 1.2, 5.5 和 3.2 倍. NH<sub>4</sub><sup>+</sup>增长倍数显著高于 NH<sub>3</sub>和 PM<sub>2.5</sub>,且雾 霾期间其对 PM<sub>2.5</sub> 贡献率均值在 15.9%左右,较非雾 霾天气状况下也有所增长.因此, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>作为细粒子生 成的关键性成分,在雾霾形成中有重要作用.

#### 2.2 NH<sub>3</sub>-NH<sub>4</sub><sup>+</sup> 气粒相转化

 $SO_2$ 和  $NO_x$ 在大气自由基作用下氧化为硫酸和 硝酸,与气态  $NH_3$ 反应生成颗粒态  $NH_4NO_3$ ,  $(NH_4)_2SO_4和 NH_4HSO_4等物质.而 NH_4NO_3和 NH_4Cl$  $蒸汽压较低,容易出现 <math>NH_3$ 向颗粒态  $NH_4$ <sup>+</sup>转化以及 颗粒态  $NH_4$ <sup>+</sup>的气态挥发的情况,因此  $NH_3$ 与  $NH_4$ <sup>+</sup>气 粒的相互转化是它们在大气中迁移和归宿的重要途 径之一.

由图 4 和表 1 可以看出,观测期间[NH<sub>3</sub>]: [NH<sub>4</sub><sup>+</sup>](NH<sub>3</sub> 与 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>摩尔体积浓度比值)通常大于 1, NH<sub>3</sub> 和 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>浓度在 4 月 13 日晚达到最低值, [NH<sub>3</sub>]:[NH<sub>4</sub><sup>+</sup>]达到最大值 4.5. NH<sub>3</sub>向颗粒态 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>的转 化受温度、相对湿度、大气辐射状况和二次转化前体 物(酸性气体)等影响,高温低湿以及低浓度气态污染 物都不利于 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>的生成. 空气质量较好的情况下, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>生成率低,容易出现 NH<sub>3</sub>的富余. 日内变化研究 显示,绝大部分[NH<sub>3</sub>]:[NH<sub>4</sub><sup>+</sup>]比值日间小于晚间,可能 是因为日间化学反应引起 NH<sub>3</sub>-NH<sub>4</sub><sup>+</sup>气粒相转化的作 用大于晚间逆温层引起的污染物近地面积累的作用.

相比于非雾霾天, 21~23 日雾霾期间[NH<sub>3</sub>]: [NH4+]比值小于 1. 对比分析酸性气体(SO2, HNO2, HNO3和HCI)浓度以及气象参数,发现雾霾天酸碱性 气体和 RH(67.7%)较其他时期明显升高, NH3 与酸性 物质之间的反应速率加快,促进 NH3 向颗粒态 NH4+ 的转化. 以往研究表明当 RH>80%时, NH3 极易与 H<sub>2</sub>SO<sub>4</sub>, HNO<sub>3</sub>和 HCl 等气态污染物发生反应,从而导 致颗粒物及其无机组分浓度上升(Baek和 Aneja, 2004; Turšič 等, 2004). 且在高湿条件下, 当 NH<sub>3</sub> 充足时, 硫酸根的生成率与时间差不多成线性关系(Turšič 等, 2004). 所以在雾霾天, NH3的气相或者非均相反应会 提高气态前体物的转化率和二次无机盐的生成率, 引起颗粒物中 NH4+和 SO42-等组分大幅度的增加,导 致 NH<sub>3</sub>-NH<sub>4</sub><sup>+</sup>气粒相比例降低.因此可以通过控制  $NH_3$ 的排放, 来减少  $NH_3$ 与酸性气体(SO<sub>2</sub>, NO<sub>x</sub>等)的 反应,从而减少 NH4<sup>+</sup>的浓度,进而达到降低大气二 次无机盐及 PM25浓度水平的目的.

#### 2.3 大气颗粒物 NH4<sup>+</sup>的采样偏差

#### 2.3.1 采样负偏差

**SO**<sub>4</sub><sup>2-</sup>, **NO**<sub>3</sub><sup>-</sup>和 **NH**<sub>4</sub><sup>+</sup>是大气颗粒物中主要水溶性 无机离子, 其倾向于以 **NH**<sub>4</sub>**NO**<sub>3</sub>, (**NH**<sub>4</sub>)<sub>2</sub>**SO**<sub>4</sub>和 **NH**<sub>4</sub>**Cl** 等结合方式在颗粒物中存在(Seinfeld 和 Pandis, 2012). 但在传统常规手动大气采样中, 颗粒态 **NH**<sub>4</sub>**NO**<sub>3</sub> 和



圆圈大小代表 PM<sub>2.5</sub> 的质量浓度

NH<sub>4</sub>Cl通过滤膜被采集后,采样过程中因滤膜前后产 生的压降、NH<sub>3</sub>浓度或者温湿度的变化等原因改变了 半挥发性铵盐的平衡条件,导致了颗粒物 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>损失 (Cheng 和 McMurry, 1997).

本研究通过添加溶蚀器对进气酸碱性气体去除, 消除了酸碱性气体与膜基质或者膜上的颗粒物床之 间反应引起的采样正偏差,因此后置滤膜上检出物 质为采样过程挥发损失,即为采样负偏差.后置石英 膜均检出 NH4<sup>+</sup>离子, 表明北京春季大气颗粒物采样 过程普遍存在 NH4<sup>+</sup>的挥发损失. 采样期间 NH4<sup>+</sup>的损 失平均值为 0.7 μg m<sup>-3</sup>, 损失范围为 0.1~1.9 μg m<sup>-3</sup>, 并且 NH4+损失浓度变化幅度不大. 但 NH4+损失比例 (损失  $NH_4^+$ 与颗粒物总  $NH_4^+$ 浓度(等于 Teflon 膜与石 英膜的 NH4<sup>+</sup>浓度总和)的比值)的变化范围很大,为 1.6%~68.4%, 平均损失率达 16.1%(图 5). 进一步分 析表明, NH4+损失比例与颗粒物 NH4+浓度呈负相关 (R=-0.50, P<0.01, N=26), 当颗粒物 NH4\*浓度增大时, 损失比例有减小趋势,雾霾期间损失比例达到最小 值,但损失量依然可观,最大可达 1.9 μg m<sup>-3</sup>.因此 重污染天 NH4<sup>+</sup>的损失对于其准确测定 NH4<sup>+</sup>影响可能 不大, 但对于清洁天, NH4\*的损失往往会造成 NH4\* 的严重低估.同时  $NH_4^+$ 挥发损失率日间大于晚间, 因为日间高温低湿环境条件促进了  $NH_4NO_3$ 和  $NH_4Cl$ 的分解(Stelson 和 Seinfeld, 1982).

#### 2.3.2 采样偏差评估

为评估传统单一滤膜颗粒物的采样偏差,本研 究对比了 A 和 B 两个采样通道 PM2.5 及 NH4+的质量 浓度(图 2 和 6). 其中 B 通道的 PM2.5 和 NH4+均进行 采样负偏差补偿,即 PM<sub>2.5-B</sub>=PM<sub>2.5-Teflon</sub>+NH<sub>4</sub><sup>+</sup>-<sub>石英膜</sub> +NO<sub>3-Nvlon</sub>+Cl<sup>-</sup>-<sub>Nvlon</sub>; NH<sub>4</sub><sup>+</sup>-<sub>B</sub>=NH<sub>4</sub><sup>+</sup>-<sub>Teflon</sub>+NH<sub>4</sub><sup>+</sup>-石英膜. A 通道单一滤膜采样结果为 PM2.5 采样正、负偏差间的 综合反映. 从图中可以看出, 两个通道 PM2.5 质量浓 度之间无显著差异(t=-0.27, P=0.79, N=26), 而 NH4+ 浓度差异显著(t=4.36, P<0.05, N=26), 单一滤膜采样 法高估了 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>浓度, 采样偏差率绝对均值为 29.8%. 因此, 北京春季颗粒物采样中 NH4<sup>+</sup>的采样正偏差大 于采样负偏差.同时图6显示, PM<sub>2.5</sub>及 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>的采样偏 差集中在低浓度采样期,清洁天采样更容易出现对 PM25 及其无机组分采样偏差. 但值得注意的是, 影 响采样偏差的因素很多,不同季节、不同区域以及不 同污染水平,采样正负偏差变化特征也会不一样,消







除颗粒物及其无机组分的采样偏差必须从改变传统 单一滤膜采样入手.

#### 2.4 影响颗粒态 NH4<sup>+</sup>采样负偏差的因素

#### 2.4.1 相对湿度和温度

在传统膜采样过程中,影响 NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub> 与 NH<sub>4</sub>Cl 等半挥发物质气-固相平衡的因素很多,除了 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>浓

度之外,还受到温度、相对湿度、气态前体物(NH<sub>3</sub>, HNO<sub>3</sub>等)浓度以及采样过程中采样膜前后的压降等 因素影响(Baek 等, 2004).本研究通过考察采样期间 温差( $\Delta T = T_{max} - T_{min}$ )、相对湿度差( $\Delta R H = R H_{max} - R H_{min}$ )、平均温度( $T_{ave}$ )、平均相对湿度( $R H_{ave}$ )与颗粒 态 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>挥发损失率之间的关系来初步判定其对半挥 发性铵盐平衡的影响(图 7).

从图 7 中可以看出, Tave, ΔT, RHave 和ΔRH 对 PM2.5



图 7 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>挥发损失率与温度和相对湿度的关系图

中 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>挥发损失有不同程度的影响.通过 SPSS 软件 对各影响参数与损失率之间做曲线估计,发现除  $\Delta RH$ 和损失率之间无明显相关性外,  $T_{ave}$ ,  $\Delta T$ ,  $RH_{ave}$ 与 损失率之间呈指数关系.其中  $T_{ave}$ ,  $\Delta T$  与损失率之间 呈弱正相关,相关系数分别为 R=0.36(P<0.1, N=26)和 R=0.39(P<0.1, N=26),  $RH_{ave}$ 与损失率之间呈明显 的负相关性(R=-0.73, P<0.001, N=26).图 7 中分别给 出  $T_{ave}$ ,  $\Delta T$ ,  $RH_{ave}$ 与损失率之间的指数关系曲线.

由于本研究样品数量有限,且影响颗粒态 NH4<sup>+</sup>物质平衡的条件之间并不是独立的(Yu等,2006),因此无法确定单一因素与损失率之间的函数关系,图中给出的拟合曲线以虚线表示,仅用于表征变化趋势(下同 2.4.2 节的拟合曲线).

通过观察 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>挥发损失率与 $\Delta T$ 之间的关系,发现 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>的损失率随着 $\Delta T$ 的增加有一定程度的增加.

这主要是因为当大气温度升高时, NH₄NO<sub>3</sub> 的平衡被 打破,并向气态 NH<sub>3</sub>和 HNO<sub>3</sub>转化. 当Δ*T* 达到 18℃ 时,当天的平均温度也达到最大值,此时 NH₄<sup>+</sup>损失 比例最大.而对于平均温度对 NH₄<sup>+</sup>挥发损失率的影 响而言,由于 NH₄NO<sub>3</sub> 的吸湿和结晶过程非逆向,且 结晶点低于潮解点,有一定的滞后性,所以在 18~23℃, NH₄<sup>+</sup>挥发损失率变化不大.虽然在此温度 段 NH₄NO<sub>3</sub>平衡常数对温度变化不敏感,但其挥发分 解量依然可观(Seinfeld 和 Pandis, 2012).

以往研究表明,在 298.15 K 温度下,当 *RH* 小于 NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub> 的潮解点(61.8%)时,其挥发损失明显;而当 *RH*~100% 时则损失很小,甚至可以忽略不计(Forrest 等,1980; Tang, 1980).本研究结果也表明,当平均 *RH* 低于 60%时, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>挥发损失明显,且随 *RH* 的降低,有增大趋势;而当 *RH* 高于 60% 后, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>损失比例接

近于零. 由于实际大气中颗粒物中的其他物质(如 NaNO<sub>3</sub>)会导致 NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub> 潮解点的降低,所以本研究 的损失比例与相对湿度之间关系的陡变点会往前低 *RH*方向偏移. 综合来看,  $\Delta T$ ,  $T_{ave}$  和 *RH*<sub>ave</sub> 因素都会影 响 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>的挥发损失,尤其在高温低湿的天气条件下, 半挥发性铵盐的平衡更易被打破,促进其向气态 NH<sub>3</sub>转化等(Du 等, 2010).

#### 2.4.2 气态物质

考虑 NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub> 以及 NH<sub>4</sub>Cl 平衡时,不能忽略维持 其平衡状态的气态物质.图 8 给出了[NH<sub>3</sub>]:[N(-III)] 与 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>损失率之间的关系(图 8),两者呈指数关系, 且显著相关(*R*=0.49, *P*<0.001, *N*=26).当气态 NH<sub>3</sub>在 总铵中的比例增大时, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>损失率呈现指数增长,且 当[NH<sub>3</sub>]:[N(-III)]比值约超出 0.5 后,颗粒态 NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub> 的损失量出现显著性增大,这与 Zhang 等(1992)的理 论预测结果一致.

另外, HNO<sub>3</sub>, HCl 等气体浓度与 NH<sub>3</sub> 共同影响 NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub> 以及 NH<sub>4</sub>Cl 的平衡. 从图 8 中[HNO<sub>3</sub>][NH<sub>3</sub>] 与[NH<sub>4</sub>]损失摩尔浓度值之间的关系,可以看出[NH<sub>4</sub>] 损失摩尔浓度与[HNO<sub>3</sub>][NH<sub>3</sub>]成二次增长关系(*R*= 0.50, *P*<0.05, *N*=26). [HCl][NH<sub>3</sub>]与[NH<sub>4</sub>]间无显著性 相关,因为颗粒物中 NH<sub>4</sub>Cl 浓度较低. 因前置溶蚀器 对酸碱性气体的吸收,破坏了 NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub>等铵盐的平衡 条件,促使其向气态转化,颗粒物中铵盐损失量对气 体浓度变化很敏感. 当溶蚀器对气体 NH<sub>3</sub> 和 HNO<sub>3</sub>

吸收量增多时, 膜上 NH<sub>4</sub>的挥发损失愈明显. 因此后 置膜的采样负偏差补偿尤为重要.

#### 2.5 半挥发性无机组分采样偏差补偿

后置 Nylon 膜吸收前置 Teflon 膜上颗粒物(如 NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub>和 NH<sub>4</sub>Cl 等)挥发的 HNO<sub>3</sub>和 HCl. 采样期间 颗粒物中两者损失量范围为 0.08~10.53  $\mu$ g m<sup>-3</sup>, 均值 为 2.99  $\mu$ g m<sup>-3</sup>. 假设挥发损失主要是 NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub>和 NH<sub>4</sub>Cl 引起, 那 Nylon 和石英膜上[NH<sub>4</sub><sup>+</sup>]与[NO<sub>3</sub>]和 [Cl<sup>-</sup>]应该平衡, 即两者比值应约为 1. 但研究结果发 现后置滤膜[NO<sub>3</sub><sup>-</sup>+Cl<sup>-</sup>]浓度大于 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>, 摩尔浓度比 值最大值为 3.03, 平均比值为 1.49(图 9), 说明颗粒物 中 HNO<sub>3</sub>和 HCl 损失过量, 这一现象在贫铵区域(颗 粒物中[NH<sub>4</sub><sup>+</sup>]:[SO<sub>4</sub><sup>2-</sup>]<1.5)尤其明显(Pathak 等, 2004). 这与 Matsumoto 和 Okita 的研究有很大的不同, 其研 究 结果表明日本城区颗粒物采样中损失的 [NO<sub>3</sub><sup>-</sup>+Cl<sup>-</sup>]:[NH<sub>4</sub><sup>+</sup>]比值约为 1, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>的损失主要是以 NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub>和 NH<sub>4</sub>Cl 的形式挥发损失的(Matsumoto 和 Okita, 1998).

因此在实际采样中,如果仅对 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>或者 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>, NO<sub>3</sub><sup>-</sup>进行损失补偿,都可能会低估采样偏差补偿(图 10),以后还需要继续探讨颗粒物中除 NH<sub>4</sub>NO<sub>3</sub> 与 NH<sub>4</sub>Cl 之外的其他半挥发性组分的平衡特征及其挥 发损失,如 Yu 等(2006)发现大雾山国家公园夏季颗 粒物中有机胺的挥发,导致有些情况下 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>挥发损 失量远远大于 Teflon 膜上 NO<sub>3</sub><sup>-</sup>总量,引起 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>的严



图 8 [NH<sub>3</sub>]:[N(-III)], [NH<sub>3</sub>][HNO<sub>3</sub>]和 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>挥发损失比例之间的关系图



图 9 挥发损失的 NO<sub>3</sub><sup>-</sup>, Cl<sup>-</sup>与 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>之间的关系图

重低估. 从图 10 可以看出, 颗粒物中 NH<sub>4</sub><sup>+</sup>, NO<sub>3</sub><sup>-</sup>和 Cl<sup>-</sup>挥发损失量比较大, 总和最大可达到 12.17 μg m<sup>-3</sup>, 平均总损失量为 3.68 μg m<sup>-3</sup>. 三者损失量占颗粒物 质量浓度的比例为 1.85%~41.44%, 大部分在 10%左 右波动. 所以对于单一 Teflon 膜采样, 如果没有进行 半挥发性组分采样偏差补偿, 这将在一定程度上低/ 高估二次无机盐与颗粒物质量浓度, 进而引起气溶 胶酸度, 气溶胶二次盐生成机制以及源识别与解析 等的研究结果偏差.

# 3 结论

(1) 北京春季大气[NH<sub>3</sub>]:[NH<sub>4</sub><sup>+</sup>]比值大于 1, NH<sub>3</sub> 易出现富余. 雾霾期间 NH<sub>3</sub> 与酸性气体发生非均相 反应, NH<sub>3</sub> 转化率提高, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>出现大幅度增加, [NH<sub>3</sub>]:[NH<sub>4</sub><sup>+</sup>]小于 1.

(2) 采样过程普遍存在颗粒态铵的挥发损失, 其 挥发损失比例范围为 1.56%~68.35%. 雾霾天 NH4<sup>+</sup>的 损失率最小, 但损失浓度却达到 1.90 μg m<sup>-3</sup>. 气象参 数对铵盐损失有一定影响, 相对湿度影响最为显著. 因溶蚀器对酸碱性气体的吸收, 颗粒态 NH4<sup>+</sup>损失量 有所增大, 但由于采样正偏差的影响, 传统单一滤膜 采样会高估 NH4<sup>+</sup>.

(3) 北京大气采样过程颗粒物 NH4<sup>+</sup>, NO3<sup>-</sup>和 Cl<sup>-</sup> 损失量可占颗粒物质量浓度比例范围为 1.85%~41.44%, 易出现 HNO3和 HCl 损失过量. 因此 开展颗粒物采样偏差的研究与进行半挥发性组分的 采样偏差补偿, 有利于更准确地评估气溶胶酸度, 其 二次盐生成机制及其源识别与解析等研究结果.



#### 参考文献。

刘煜,李维亮 周秀骥. 2005. 夏季华北地区二次气溶胶的模拟研究. 中国科学 D 辑: 地球科学, 35: 156-166

邓利群, 李红, 柴发合, 等. 2011. 北京东北部城区大气细粒子与相关气体污染特征研究. 中国环境科学, 31: 1064-1070

Baek B H, Aneja V P. 2004. Measurement and analysis of the relationship between ammonia, acid gases, and fine particles in Eastern North Carolina. J Air Waste Manage, 54: 623–633

Baek B H, Aneja V P, Tong Q. 2004. Chemical coupling between ammonia, acid gases, and fine particles. Environ Pollut, 129: 89-98

Cheng Y H, Tsai C J. 1997. Evaporation loss of ammonium nitrate particles during filter sampling. J Aerosol Sci, 28: 1553–1567

Du H H, Kong L D, Cheng T, et al. 2010. Insights into ammonium particle-to-gas conversion: Non-sulfate ammonium coupling with nitrate and chloride. Aerosol Air Qual Res, 10: 589–595

Forrest J, Tanner R L, Spandau D, et al. 1980. Determination of total inorganic nitrate utilizing collection of nitric acid on NaCl-impregnated filters. Atmos Environ (1967), 14: 137–144

He K B, Yang F M, Ma Y L, et al. 2001. The characteristics of PM<sub>2.5</sub> in Beijing, China. Atmos Environ, 35: 4959–4970

Matsumoto M, Okita T. 1998. Long term measurements of atmospheric gaseous and aerosol species using an annular denuder system in Nara, Japan. Atmos Environ, 32: 1419–1425

Pathak R K, Wu W S, Wang T. 2009. Summertime PM<sub>2.5</sub> ionic species in four major cities of China: Nitrate formation in an ammonia-deficient atmosphere. Atmos Chem Phys, 9: 1711–1722

Pathak R K, Yao X, Chan C K. 2004. Sampling artifacts of acidity and ionic species in PM2.5. Environ Sci Technol, 38: 254-259

Seinfeld J H, Pandis S N. 2012. Atmospheric Chemistry and Physics: From Air Pollution to Climate Change. 2nd ed. Hoboken, New Jersey: John Wiley & Sons. 491–544

Sharma M, Kishore S, Tripathi S, et al. 2007. Role of atmospheric ammonia in the formation of inorganic secondary particulate matter: A study at Kanpur, India. J Atmos Chem, 58: 1–17

Stelson A W, Seinfeld J H. 1982. Relative humidity and temperature dependence of the ammonium nitrate dissociation constant. Atmos Environ, 16: 983–992

Tang I N. 1980. On the equilibrium partial pressures of nitric acid and ammonia in the atmosphere. Atmos Environ, 14: 819-828

Turšič J, Berner A, Podkrajšek B, et al. 2004. Influence of ammonia on sulfate formation under haze conditions. Atmos Environ, 38: 2789–2795

USEPA. 1999. Compendium method for the determination of inorganic compounds in ambient air: Compendium method IO-4.2: Determination of reactive acidic and basic gases and strong acidity of atmospheric fine particles (<2.5 μm). EPA/625/R-96/010a

Wang S X, Xing J, Jang C, et al. 2011. Impact assessment of ammonia emissions on inorganic aerosols in East China using response surface modeling technique. Environ Sci Technol, 45: 9293–9300

Wang Y, Zhang Q Q, He K, et al. 2013. Sulfate-nitrate-ammonium aerosols over China: Response to 2000–2015 emission changes of sulfur dioxide, nitrogen oxides, and ammonia. Atmos Chem Phys, 13: 2635–2652

Yang F M, Tan J H, Zhao Q, et al. 2011. Characteristics of PM<sub>2.5</sub> speciation in representative megacities and across China. Atmos Chem Phys, 11: 5207–5219

Ye X N, Ma Z, Zhang J C, et al. 2011. Important role of ammonia on haze formation in Shanghai. Environ Res Lett, 6: 024019

Yu X Y, Lee T, Ayres B, et al. 2006. Loss of fine particle ammonium from denuded nylon filters. Atmos Environ, 40: 4797-4807

Zhang X Q, McMurry P H. 1992. Evaporative losses of fine particulate nitrates during sampling. Atmos Environ Part A General Topics, 26: 3305–3312