大气环境卫星遥感: 污染气体和大气颗粒物协同 观测综述

李正强1,张莹1*,赵少华2,张兴赢3,林金泰4,秦凯5,刘诚

6, 张元勋7

1 中国科学院空天信息创新研究院,国家环境保护卫星遥感重点实验室,北京,100101 2 生态环境部卫星环境应用中心,北京,100094 3 国家卫星气象中心环境卫星辐射定标与验证重点实验室,北京,100081 4 北京大学物理学院大气与海洋科学系,北京,100871 5 中国矿业大学环境与测绘学院,徐州,221116 6 中国科学技术大学工程科学学院,合肥,230027

7 中国科学院大学资源与环境学院,北京,100049

摘要:空气污染作为一种重要的环境问题,直接影响人们的日常生活和身体健康。随着污染气体和颗粒物观测 技术的逐步成熟,基于卫星平台的近地层大气污染物监测得到了快速的发展。本文概括性描述了大气环境关注的 污染气体和大气颗粒物的主流遥感方法,对各方法的适用场景及优缺点进行了评述,我们发现,尽管差分吸收光 谱方法对污染气体的监测十分有效,但最优估计算法可进一步从多光谱信息中提取部分污染气体(例如:臭氧、 一氧化碳等)的分层信息,有助于更细致的刻画污染气体在整层大气中的垂直分布。对于大气颗粒物遥感方法, 采用不同的技术手段进行地气解耦是算法的核心问题,增加光谱、角度、偏振以及时间序列信息都可有效增加算 法的地气解耦能力。基于对污染气体和大气颗粒物反演算法的总结,本文从污染气体和颗粒物协同观测的角度对 卫星平台及传感器的发展历程进行了梳理,论述了紫外、红外以及可见光波段的传感器协同观测的优势,展望了 未来静止卫星星座的高时空分辨率大气污染监测能力以及中国卫星的贡献。本文还探讨了以近地面大气污染物监

关键词:卫星,污染气体,颗粒物,大气环境,遥感



NATIONAL 接 REMOTE 子子 SENSING BULLETIN

◎《遥感学报》

收稿日期: 2021-XX-XX; 预印本:20XX-XX-XX

基金项目:国家杰出青年科学基金项目(编号:41925019),海南省重点研发计划科技合作方向项目(编号:ZDYF2020206) 第一作者简介:李正强,1977年生,男,研究员,主要从事环境遥感研究。E-mail: lizq@radi.ac.cn 通信作者简介:张莹,1983年生,女,副研究员,主要从事大气遥感研究。E-mail: zhang_ying@aircas.ac.cn

1 引 言

大气圈层为地球上的生命提供关键的保 护,同时也受到人类活动排放污染影响。19 世纪在欧洲工业地区不断发生死亡事件, 使人 们将空气污染与人类健康联系在一起,其中最 为典型的是"伦敦雾"和"洛杉矶型"烟雾重大 污染事件。在所谓的"London Killer Smog"期 间, 短短4天伦敦死亡人数增加约4000人, 其主要原因是化石燃料燃烧排放的二氧化硫 (SO₂)经过光化学氧化,产生包含硫酸液滴 及硫酸盐的气溶胶,它们与煤烟颗粒混合,对 人类健康产生了严重影响。而"洛杉矶型"烟 雾主要是由于汽车尾气和工业排放的氮氧化 物(NO_x)、一氧化碳(CO)和挥发性有机化 合物(VOCs)发生光化学反应、产生大量臭 氧、羰基化合物和有机气溶胶而形成 (Finlaysonpitts et al. 2000; Haagen-Smit and A. 1952),最终导致洛杉矶的农作物受损,居民 的鼻、眼出现严重不适(Haagen-Smit and Fox 1954; Haagen-Smit and A. 1952; Finlaysonpitts et al. 2000)。 另外,由于人类活动导致的二氧 化硫和氮氧化物的排放增加,在大气中被氧化 生成硫酸盐和硝酸盐气溶胶,这些酸性气溶胶 伴随着成云降雨沉降到生态系统(Charlson and Rodhe 1982),致使森林减少、湖泊酸化,即所 谓的酸雨危害。虽然,在许多国家的治理下, 酸雨现象已经成功减少,但它仍然是一些发展 中国家的环境问题之一。无论是烟雾污染还是 酸雨事件,都是由于人为排放的污染气体及大 气颗粒物诱发。因此,污染物的准确测量是评 估和减轻人为排放对环境的影响,针对空气污 染和其它环境问题实施科学减排策略的关键 (Wang et al. 2020).

大气污染气体主要包含臭氧、二氧化硫、 氮氧化物、一氧化碳等,是大气痕量成分的一 部分。大气痕量成分的定量测量可以追溯到 180 多年前, Schönbein (1840)发现氧气在电火 花作用下生成一种有气味的气体,并命名了大 气中臭氧。从那时起,探测痕量成分浓度的各 种分析方法开始发展起来。1879 年, Cornú (1879)在测量太阳紫外光谱时发现,波长小 于 300nm 太阳辐射随波长减小而迅速下降, 并指出该现象是由于大气中存在吸收物质导 致的。一年后的 1880 年, Hartley (1880)将太 阳光谱测量中强度迅速下降的边缘波长与在 实验室中观察到的各种物质的吸收波长进行 逐一比较,发现这一大气中的吸收物质可能是 臭氧。由于该波长的辐射强度很低,所以很难 对接近该边缘波长的辐射进行定量测量。为 此, Fabry and Buisson(1913)设计了双摄谱仪, 以减少来自相对较长波长的杂散光。1913年, 他们利用该仪器对太阳光谱的边缘波长进行 了精确的测量。根据这些测量结果,他们推断 大气中臭氧的总量相当于常温常压下只有 5 毫米厚的一层。在20世纪20年代中期, Dobson (1931)发明了一种新型分光计,并用这台光谱 仪首次对大气中的臭氧总量进行了定期测量。 Migeotte (1948, 1949)利用光谱方法发现了地 球大气中的甲烷和一氧化碳两种痕量气体。从 那时起,光谱方法在大气成份测量及其大气化 学和物理过程研究中发挥了重要作用,如 Bates and Nicolet (1950)首次明确识别了夜气 辉中羟基自由基(OH)的作用。Perner et al. (2013)首次探测了对流层的 OH 自由基。

尽管地面光谱仪器对大气痕量成分的测量已较好发展,而大范围痕量气体的测量则更依赖于卫星遥感技术。Farman 等人 (1985)基于 Nimbus-7 上携带的 TOMS (Total Ozone

Mapping Spectrometer)传感器对臭氧分布进行 了研究,他们发现了一个反复在春季出现的南 极臭氧洞,这也是卫星遥感探测大气痕量成分 的重要开端。

对大气环境的空间探测而言,将光谱技术 应用到卫星遥感就必须考虑太阳能量散射到 探测器的效率以及不同光路的消光作用,包括 污染气体吸收、分子散射及大气气溶胶的消光 等。因此,大气颗粒物不仅是与污染气体伴生 的污染物,而且是污染气体卫星遥感中重要辅 助参量。针对大气环境监测卫星,当前的趋势 是通过搭载多功能的传感器组合,实现污染气 体和颗粒物的同平台联合探测。这种观测方式 能够有效消除"非协同"观测带来的时空不匹 配、观测对象不对应等问题,是大气环境监测 卫星的一个重要方向。国内外学者对大气污染 气体(Abad et al. 2019; Clerbaux et al. 2003; 张 兴赢 et al. 2007)和太气颗粒物(Shin et al. 2019; Zhang et al. 2021)分别进行了较全面的综述。 然而针对污染气体和气溶胶协同观测卫星的 综合性论述仍较少。

本文梳理了1978-2020年以来国内外发射 的对流层污染气体与大气颗粒物协同观测的 21 个卫星系列(其中紫外-可见光类型的13 个,红外类型的9个),介绍了污染气体及颗 粒物的反演方法,总结和展望了污染气体员颗 粒物协同观测的卫星探测技术发展趋势及方 向。需要说明的是,本文旨在探讨影响人们生 活的污染物监测,因此仅涉及天底指向的卫星 传感器,并未关注临边或掩星等遥感中高层大 气探测方式的传感器。 2 污染气体和大气颗粒物的卫 星遥感方法

2.1 污染气体卫星遥感算法

在众多的光谱技术中,差分光学吸收光谱 (DOAS , Differential Optical Absorption Spectroscopy, 详见 2.1.17 已被证明是测量各 种污染气体的有效方法之一(Platt & Stutz 2008)。差分吸收技术也是首次在对流层和平 流层检测到 OH 等自由基的有效方法。对污染 气体的明确识别使 DOAS 方法成为研究大气 化学和物理的独特工具(Stutz 2008)。与 DOAS 不同,波段残差(BRD, Band Residual Difference, 详见 2.1.2) 算法也是求解污染气 体的常用算法,例如,臭氧监测仪 OMI(Ozone Monitoring Instrument)的二氧化硫气体官方算 法就是采用 BRD 算法。该方法利用 4 个独立 波段形成3个大差分吸收,以此提高对低浓度 污染气体识别能力。同样,使用更多独立波段 的线性拟合法在 BRD 算法基础上进一步扩展 至 10 个吸收波段,通过多波段拟合反演污染 气体柱含量。尽管利用以上方法可求得污染气 体的柱浓度,但无法获得垂直廓线信息。当(有 效)观测信息数量低于垂直层数,则需使用最 优估计方法。最优估计方法是一种广泛用于遥 感数据反演犬气特性(Rodgers, 2000)的数学方 法,也常被应用于大气气溶胶的反演。

2.1.1 差分吸收光谱方法

DOAS 方法的基本原理是当光穿过一段 大气时,它的强度由于被某种污染气体吸收而 降低。然而,其它污染气体的吸收、大气中的 分子和气溶胶粒子截射也对消光产生贡献。同 时也受到仪器设计指标和大气分子碰撞等的 影响(Platt & Stutz 2008)。为了综合考虑影响 光强的各种因素, 需建立一个包含各种气体随浓度 c_j 、吸收截面 $\sigma_j(\lambda)$ 、瑞利散射 $\varepsilon_R(\lambda)$ 和米散射 $\varepsilon_M(\lambda)$, 以及仪器影响及湍流影响 $A(\lambda)$ 的方程(图 1)。当入射光强为 $I_0(\lambda)$ 时, 基于扩展 朗伯特-比尔定律, 接收到的光强可表示为:

$$I(\lambda) = I_0(\lambda) \cdot \exp\left[-L \cdot \left(\sum_j \left(\sigma_j(\lambda) \cdot c_j\right) + \varepsilon_R(\lambda) + \varepsilon_M(\lambda)\right)\right] \cdot A(\lambda)$$
(1)

其中, *L* 为光程长度, λ 为波长, *A*(λ) 为衰减 因子。



图 1. DOAS 方法原理及影响要素示意图 (Platt&Stutz, 2008)

Fig.1 Schematic Diagram of DOAS and Key Factors (Platt&Stutz, 2008)

要确定某一特定污染气体的浓度,原则上 必须对影响其浓度的所有其它因素进行量化, 然而这在实际大气中很难实现。由于气溶胶消 光过程、湍流效应和许多污染气体的总体吸收 体现出随光谱缓慢变化特征,而某些污染气体 表现出窄带吸收结构。因此,DOAS的基础是 在可靠高光谱观测的条件下,通过在吸收光谱 中分离宽带和窄带光谱结构,以分离这些狭窄 的污染气体吸收。因此,式(1)中的吸收截 面可分解为:

$$\sigma_{j}(\lambda) = \sigma_{j0}(\lambda) + \sigma'_{j}(\lambda)$$
 (2)

σ_{j0}是随波长变化"缓慢"的部分,σ_j 是显示 随波长"快速"变化,是由于吸收带引起的。将 式(2)带入式(1)可得

$$I(\lambda) = I_0(\lambda) \cdot \exp\left[-L \cdot \left(\sum_j (\sigma_j(\lambda) \cdot c_j)\right)\right] \cdot \exp\left[-L \cdot \left(\sum_j (\sigma_{j0}(\lambda) \cdot c_j) + \varepsilon_{k}(\lambda) + \varepsilon_{k}(\lambda)\right)\right] \cdot A(\lambda)$$
(3)

式(3)中,第一个指数结构描述了污染 气体吸收与缓慢变化部分的差异,而第二个指 数结构描述缓慢变化的吸收部分以及瑞利和 米散射。我们可以定义 *I*₀'(λ)为没有差分吸收时的强度:

$$I'_{0}(\lambda) = I_{0}(\lambda) \cdot \exp\left[-L \cdot \left(\sum_{j} (\sigma_{j0}(\lambda) \cdot c_{j}) + \varepsilon_{R}(\lambda) + \varepsilon_{M}(\lambda)\right)\right] \cdot A(\lambda)$$

$$(4)$$

因此, 差分吸收光学密度被定义为

$$D' = \ln \frac{I'_0(\lambda)}{I(\lambda)} = L \cdot \sum_j \left(\sigma'_j(\lambda) \cdot c_j\right) \quad (5)$$

由于污染气体都具有典型的吸收带,因此 这些吸收带可区别它们的种类,因此由式(5) 可进一步推得污染气体在平均光路上的浓度:

$$sensitive c_{j} \cdot L = \frac{\ln \frac{I'_{0}(\lambda)}{I(\lambda)}}{\sigma'_{j}(\lambda)} = \frac{D'}{\sigma'_{j}(\lambda)}$$
(6)

DOAS 可分为主动和被动。被动 DOAS 的主要光源是太阳和月亮,太阳光源又分为直 射和散射光测量。卫星遥感使用的 DOAS 采 用的是太阳散射光源,需要分两步反演污染气 体的垂直柱密度(VCD)。因此也被称作两步 反演(Abad et al. 2019)。第一步首先反演污染 气体斜柱密度(SCD),对探测获得的像元强 度表达式取对数并线性化,由线性最小二乘拟 合该多项式,多项式中包含污染气体吸收截 面、宽带污染气体吸收、瑞利和米散射、仪器 衰减、噪声和 Ring 效应(Grainger and Ring, 1962)的组合。拟合获得的多项式系数就是污 染气体的浓度与光学路径的乘积,即 SCD。然 后利用辐射传输方程计算大气质量因子 (AMF),将SCD 转换为遥感反演所需的 VCD。在这个过程中,大气气溶胶对 AMF 的 计算有较显著的影响(尤其在高气溶胶浓度条 件下) (Lin et al. 2014; Lorente et al. 2016)。

2.1.2 波段残差法

尽管 DOAS 算法在液染气体反演上表现 出色,但在污染气体柱含量较低的情况下其误 差增加(闫欢欢等,2017)。波段残差(BRD) 算法是在紫外波段(310-365 nm)区域内只使

用四个波段反演大气柱 SO₂浓度(Krotkov et al., 2006)。这四个波段是集中在 310.8 和 314.4 nm 之间的 SO2 吸收截面的局部极小值和极大 值(见图 2)。这种选择使 BRD 技术能够利用 相邻波段形成的三对的大差分吸收,最大限度 地提高低含量 SO2 的反演灵敏度。在 BRD 算 法中,首先使用 TOMS 总臭氧反演 (Bhartia and welllemeyer, 2002)获得总臭氧的初始估 计值(假设 SO2 为零)以及波长无关的朗伯有 效反射率。然后将臭氧浓度和朗伯有效反射率 输入紫外辐射传输模型,得到三对波段残差 值。迭代不同的 SO2浓度作为输入的模拟波段 残差与观测对比,可实现 SO2 柱浓度的反演。 尽管 BRD 算法在 SO2 较低的时候表现良好, 但在高浓度吸收气体存在时仍出现低估(闫欢 欢等,2017)。



图 2. O₃和 SO₂在紫外波段的吸收光谱。黑色虚 线指示了 4 个被用于 SO₂ 波段残差法反演的波长 (310.8, 311.9, 313.2, and 314.4 nm)。(Yan et al, 2012)

Fig 2. O_3 and SO_2 absorption spectrum in UV band. The black dashed lines label the four wavelengths (310.8, 311.9, 313.2, and 314.4 nm) used in the SO_2 BRD retrieval (Yan et al., 2012).

2.1.3 线性拟合法

线性拟合算法是基于光谱拟合技术 (Joiner 和 Bhartia, 1997)用于从全光谱测量 中获取臭氧。Yang 等人(2004)将它进一步 扩展成为仅使用几个离散的紫外波段即可同 时反演臭氧、SO₂和地表反射率的方法。算法

使用的波长参考 OMI 的臭氧算法所使用的波 段,包括6个TOMS的波长和4个BRD算法 使用的波长 (如图 3 所示)。一般的,大气顶 辐射率应是臭氧和二氧化硫垂直分布的函数。 然而,由于在大多数观测条件下,波长大于 310nm 的廓线形状效应较弱, 而且卫星测量的 不确定性不可忽视,这些测量中包含的垂直分 布信息通常有限,无法详细地反演污染气体的 廓线。因此,通过先验的臭氧和 SO2 的垂直分 布对反演进行约束。(Yang 等, 2007)。这样, 大气顶的辐射率就成为了污染气体柱总量的 函数。与 BRD 算法类似,该算法也假设地表 为朗伯地表近似。利用紫外辐射传输模型,通 过调整两种污染气体(SO2和O3)的含量以及 地表反射率模拟大气顶辐射率,直到正演模型 的模拟值与选定波长的测量值匹配。该方法足 以用于 SO₂和臭氧的遥感反演, 但并不能充分 发挥 OMI 传感器测量的全部光谱的潜力 (Yang 等, 2007)。Li 等人(2017)借鉴线性 拟合法的思想,进一步发展了主成分分析 (PCA, principal component analysis) 方法。 该算法在光谱拟合中直接使用 OMI 观测的辐 射特征,减少各种地球物理过程(如O3吸收) 和测量误差 (如波长位移),有效减少了线性 拟合(LF)算法的噪声和伪影。



图 3. 氧气和二氧化硫的吸收系数及它们的比值, 图中箭头指示了算法使用的 10 个中心波长,分 别是 310.80、311.85、312.61、313.20、314.40、 317.62、322.42、331.34、345.40 和 360.15 nm (Yang 等, 2007)。

Fig 3. Absorption coefficients of SO_2 and O_3 and their ratio. The positions indicated by the arrows are the central wavelengths of the algorithm. These 10 central wavelengths are 310.80, 311.85, 312.61, 313.20, 314.40, 317.62, 322.42, 331.34, 345.40, and 360.15 nm. (Yang et al., 2007)

2.1.4 最优估计法

最优估计(OE, Optimal Estimation)算 法是在具有先验信息(包括先验误差协方差矩 阵)的前提下,提取参数值及其误差的一种方 法,目前主要用于 O 垂直廓线及一氧化碳等 污染气体反演中。OE 方法中,假设误差遵循 高斯分布。首先从多种观测及模拟中获得大气 温度廓线、水汽廓线、地表温度和地表发射率 等。这些信息和初步猜测的污染气体吸收截面 被用作正向模型的输入(Strow et al. 2003)。然 后利用高斯一牛顿方法更新状态矢量 (Rodgers),最小化观测辐射与正演模型计算辐 射之间的差异。从而,迭代浆得所需的污染气 体廓线。优化估计算法实现最小化过程的价值 函数被定义为

$$\chi^{2} = \left[y - \mathcal{P}(x) \right]^{T} S_{a}^{-1} \left[y - F(x) \right] + \gamma \left(x - x_{a} \right)^{T} S_{a}^{-1} \left(x - x_{a} \right)$$
(7)

式中,y为不同波长下观测的反射率向量, *F*(*x*)为正向模型计算获得的反射率,也称正演 模型,*x* 是状态矢量,包含待拟合的参数向量, *S*_e为测量误差协方差矩阵,假设测量误差不相 关时为对角矩阵,*x*_a为先验状态向量,*S*_a为先 验误差协方差矩阵,是正则化系数,用于调 整先验信息与观测信息的权重,以避免过拟 合;许多 OE 方法直接假设y为1。由于附加项 包含先验信息,价值函数不同于通常的最小二 乘价值函数。第二项的目的是合理解的约束, 如果去掉式(7)的第二项,反演可能会出现 不稳定。这种方法的一个缺点是,反演的状态 向量是基于测量和先验信息,如果在先验状态 情况,与先验有较大差异但与实测反射率一致的状态向量倾向于被拒绝。例如,在臭氧垂直廓线的反演中,这种情况可能发生在臭氧空洞情景下。Nowlan等人(2011)利用 OE 方法,基于全球臭氧监测仪(GOME-2, Global Ozone Monitoring Experiment-2)的观测,成功反演了 SO₂的柱浓度并进行了初步验证。

除以上方法外,离散通道反演方法在早期 观测中也广泛被使用。它是基于离散通道的观 测,利用辐射传输方程建立查找表,并用最大 似然方法寻找最优廓线。第八版臭氧廓线反演 算法(V8Pro)(Beirle et al. 2018)就是利用 SBUV (Solar Backscatter Ultraviolet)仪器的 12 个通 道的测量数据反演 O3 垂直廓线信息。此外, 机器学习等先进算法也逐步被应用于污染气 体的遥感反演当中。

2.2 大气颗粒物卫星遥感方法

卫星传感器接收的是大气和地表反射的 太阳辐射,可以表达为大气顶(TOA)反射率, 它是大气和地表光学参数以及太阳/观测方位 角和天顶角的函数:

$$\rho_{\lambda}^{*}(\theta_{0},\Theta,\phi) = \rho_{\lambda}^{a}(\theta_{0},\Theta,\phi) + \frac{T_{\lambda}(\theta_{0})T_{\lambda}(\Theta)\rho_{\lambda}^{*}(\theta_{0},\Theta,\phi)}{1 - S_{\lambda}\rho_{\lambda}^{*}(\theta_{0},\Theta,\phi)}$$
(8)

其中, ρ_{λ}^{*} 是波长 λ 处的大气顶反射率, ρ_{λ}^{a} 是 太阳辐射在传输路径上的大气反射率, T_{λ} 是总 透过率, ρ_{λ}^{s} 是地表反射率, S_{λ} 是大气后向散射 比, 表征大气对地面反射的太阳辐射进一步反 射的比例。 θ_{0} 、Θ 和 ϕ 分别是太阳天顶角、观 测天顶角和相对方位角。

◎《遥感学报》



图 4. 大气辐射传输过程示意图(Zhang 等, 2021) Fig 4. Schematic illustration of atmospheric radiative transfer processes (Zhang et al., 2021)

式 (8) 中,除地表反射率外,其它变量 均与大气性质相关。大气中的气体分子与颗粒 物对太阳辐射产生吸收和散射的作用,影响进 入卫星传感器的辐射。其中,颗粒物对辐射的 影响更为复杂,可由辐射传输方程计算获得。 $\mu \frac{dI(\tau,\mu)}{d\tau} = I(\tau,\mu) - \frac{\omega}{2} \int_{-1}^{1} I(\tau,\mu') P(\mu,\mu') d\mu' - \frac{\omega}{4\pi} F_{\circ} P(\mu,-\mu_{\circ}) e^{\frac{\tau}{\hbar}}$ (9)

其中, I为辐亮度, τ 为光学厚度, μ 为天顶角 的余弦, μ_0 则为 θ_0 的余弦, ω 为单次散射反照 率, P为散射相函数, F_{\odot} 为太阳辐射通量密 度。在一定的气溶胶参数设定下, 求解式(9) 可获得式(8)所需的大气参数, 结合观测 像元的地表特性, 即可模拟大气顶反射率。 比较卫星观测获得的大气顶反射率, 即可获 得待求的气溶胶特性参数。

大气颗粒物的卫星遥感方法已发展多年, 主流的迭代求解算法有查找表算法及优化估 计方法等。查找表算法首先利用辐射传输方程 建立适用于卫星观测几何及其它气体、气溶胶 条件的查找表,在查找表中查询与观测得到的 大气顶反射率差异最小的结果组合。这种方法 不仅可很好的满足快速计算的业务化需求,精 度也相对较好。最优估计方法也是一种广泛使 用的方法,其原理与 2.1.4 节相似。由于气溶 胶类型复杂多变,卫星观测分辨率日益提高, 导致最优估计算法迭代辐射传输方程耗费大 量时间,无法满足业务化应用。因此,在当前 的大气气溶胶卫星遥感产品生产中,大多仍沿 用查找表算法。

尽管式(8)中显示大气参数多于地表参数,然而实际观测发现,地表反射率远高于大气反射率(Wei等,2019)。因此,地气信号的解耦始终是大气气溶胶遥感反演的难点。针对这一困难,多种具有特色的传感器设计及地气解耦方法被提出,气溶胶卫星反演算法也多由这一特征进行方法分类。

2.2.1 暗目标方法

气溶胶反演受到地表反射率、云等因素的 重要影响。在无云/低云量的情况下,地表反 射率是影响气溶胶反演的主要因素。Kaufman and Sendra (1988)提出,由于气溶胶的消光随 波长增加而减小,并且在相对较长的波段(例 如 2.1µm)内,气溶胶对 TOA 信号的贡献几 乎可以忽略不计,因此在茂密的植被区域内反 演地表反射率成为一个好的选择。又由于在植 被茂密的地区,近红外波段和可见波段的表面 反射率之间存在良好的线性统计关系。因此, 在近红外波段观察到的表观反射率可用于估 算可见波段的地表反射率,从而实现地气分 离,这种方法被称为暗目标(DT, Dark Target) 算法。DT 算法通常用于在暗地表(例如:茂 密的植被和水域)区域反演 AOD。但是,对 于沙漠、王杲半于旱地区以及以亮地表为主 的城市地区, DT 算法反演的 AOD 准确性相 对较差(Levy et al. 2010)。

2.2.2 深蓝算法

为了准确地反演亮地表上空的 AOD, Hsu 等(2006,2004)基于以下原理开发了深蓝 (DB, Deep Blue) <u>算法。在</u>干旱/半干旱地区、 沙漠、城市和其它亮地表上,红光和近红外波 段的反射率通常较高,而在深蓝波段(约 0.41µm)反射率往往要低得多,邱金桓(1997) 最早利用该原理开展相关研究,但采用深蓝波 段邻近的紫外波段建立了气溶胶卫星遥感算 法。与DT算法中根据红外波段表观反射率推 算可见波段地表反射率不同,DB算法依赖于 目标区域的先验参考图像(受气溶胶影响较小 的图像)与被气溶胶污染的图像进行对比以反 演 AOD。通常从 TOA 反射率的长期气候观测 中获得这一参考背景图像(Koelemeijer and Ba,1995;Herman and Celarier,1997)。与DT 算法相比,DB算法可以在亮地表上更准确地 估算气溶胶参数(Hsu et al. 2013)。DB算法可 有效弥补 DT 算法无法准确反演亮地表 AOD 的问题,提高了 AOD 反演在空间上的连续性。

2.2.3 多角度方法

经验正交函数(EOF, Empirical Orthogonal Function)是一种数学技术,可用 于分析在高度可变或非均质地表上的空间测 量结果。基于此, O种特定的 EOF 算法被开 发,可用于有多角度观测能力的卫星传感器 (如 MHSR , Multi-angle Imaging SpectroRadiometer)进行气溶胶反演。EOF算 法假定某一特定小区域内的大气程辐射是恒 定的,对这一小区域内的地表相对变化进行识 别。从这一小区域内的不同角度的地表反射率 构成的形状特征中提取一组经验正交函数,将 其作为该小区域的平均地表贡献(Diner et al. 2005; Martonchik et al. 2002)。这种方法不依赖 先验地表反射率,较 DB 算法更有优势。然而, 它要求更多的角度观测和更高的空间分辨率 以获得小区域内的地表变化特征。

2.2.4 偏振方法

由于不同下垫面的地表反射率在不同的 波段具有显著的差异,因此 DT 方法将对气溶 胶不敏感波段的地表信息传递给其它波段,以 实现地气分离。然而,卫星遥感观测到的偏振 信号具有对大气敏感、对地表相对来说不敏感

的特性,且地表的偏振特性不随波段变化而改 变 (Diner et al. 2012; Maignan et al. 2009; Waquet et al. 2009; Waquet et al. 2007; Elias, Cairns, and Chowdhary 2004; Cairns et al. 2001),这成为偏振观测反演大气气溶胶过程 中地气分离的重要优势(Tanré et al. 2011)。据 此,Ge等(2020)设计了SNOSPR(Spectral Neutrality of Surface Polarized Reflectance)算 法,成功实现基于POLDER POLarization and Directionality of the Earth's Reflectances) 卫星 观测的 AOD_f、Ångström 指数和地表偏振反射 率反演。由于偏振信号相对较弱,且矢量辐射 传输相对于标量更为复杂,因此对计算效率及 精度的要求更高。随着中国高分五号(GF-5) 多角度偏振相机(DPC, Directional Polarization Camera)的发射,偏振遥感反演方法也将进一 步得到发展(Xie et al. 2019; Zhang et al. 2018)。

2.2.5 时序方法。01S.CII

时序方法的思想与多角度方法有共通之 处。时序方法的基本假设是在一定时间段内, 下垫面地表特征不会发生巨大变化, 而大气则 是快变的因素。因此,可以使用时间窗口内的 图像序列来解耦大气和地表的信息(Hagolle et al. 2008; Zhang et al. 2014)。这与多角度方法假 设的气溶胶光学特性在空间维度上的缓慢变 化,从而允许在一定的空间范围内求解地表反 射率的相对变化十分相似。基于 MODIS Moderate LET Resolution (Imaging Spectroradiometer)的大气校正(MAIAC, Multi-Angle Implementation of Atmospheric Correction) 算法(Lyapustin et al. 2018)以及基 于 POLDER 的 GRASP (Generalized Retrieval of Atmosphere and Surface Properties) 算法 (Dubovik et al. 2011)都利用了时序方法的地气 解耦思想,成功反演大气气溶胶特性,并获得 了良好的精度。然而,时序算法通常需整合一

段时间(例如: 15 天至 3 个月不等)的数据 联合反演,这使该算法面临很大的计算量,反 演产品的时间滞后性较长,借助高性能计算改 进其时效性是亟待发展的方向。

2.3 云对痕量气体和气溶胶卫星遥感的影响

大气中的云对痕量气体和气溶胶的影响 十分显著。尽管在痕量气体和气溶胶卫星反演 之前,会将云污染的像元识别并去除,但当分 辨率较粗(例如:10km)时,当云量(例如: <0.2)或者云辐射分数(例如:<50%)低于 某个阈值时,该像元便被认为是无云的,这并 非真正的无云情况。有研究指出(贺军亮 2020),在海洋上空,MODIS反演的AOD误 差总体上随云量的增加而增大,随平均邻近云 距离的增加而呈幂函数式衰减。然而,当云判 识条件严苛时,有效的气溶胶像元将大量减 少,这对于近地面污染的监测十分不利。相反, 判别标准放宽则会引入较大的气溶胶反演误 差。

云在污染气体的反演中也具有重要作用。 云可增加云上的辐射散射,而减少云下的散 射,这会导致云上的污染气体敏感性增强,而 云下减弱。另外,许多公开的污染气体反演算 法中,将气溶胶和云的辐射效应共同当成"有 效云"处理,这将对 AMF 的计算引入误差,影 响污染气体柱浓度反演精度(Lorente et al. 2016)。当前,仅 POMINO (Peking University Ozone Monitoring Instrument NO₂)算法(Liu et al. 2020; Lin et al. 2015; Lin et al. 2014)考虑了 云和气溶胶在污染气体反演中的辐射效应以 及气溶胶垂直分布的季节性差异。为获得精确 的污染气体浓度,反演算法应更细致地考虑气 溶胶垂直分布和云的体散射特性。

3 大气污染物协同观测卫星

由于污染气体和颗粒物对大气环境污染 同样重要,在许多大气光化学反应中,污染气 体与颗粒物同时产生,对人体健康形成巨大威 胁。同时,太阳光穿过大气被卫星传感器接收 的过程中,大气颗粒物成分、含量和分布的差 异直接影响着散射光的空间分布,这对大气污 染气体的测定存在重要影响(Liu et al. 2020)。 因此,二者的协同探测是必不可少的。大气中 的污染气体探测主要基于紫外/可见光(表1) 和红外光谱(表2)两类主流的遥感探测方式。 红外探测方法由气象参数(温度、湿度等)的 垂直廓线探测方法延伸而来,因此在卫星上形 成观测能力相对较早,但红外遥感仍主要用于 气象探测。在高光谱紫外/可见光探测技术的 支持下,紫外/可见光传感器更早的被应用于 污染气体的卫星遥感中。

3.1 紫外-可见光谱探测卫星

1984 年 NOAA-9(National Oceanic and Atmospheric Administration -9)气象卫星同时 携带紫外光谱探测器 SBUV/2 和 AVHRR/2 (Advanced Very High Resolution Radiometer /2)发射升空,SBUV/2 的主要任务是探测臭 氧及其它污染气体。该传感器可在 252 至 340 nm 光谱范围中的 12 个带宽 1 nm 的离散通道 进行探测;或从 160 至 340 nm 进行光谱连续 扫描。AVHRR/2 作为第二代 AVHRR 传感器 拥有 5 个宽波段,具备一定的大气颗粒物探测 能力,但其主要任务仍是辅助性的云及地表观 测等(Klaes 等, 2018)。这两个传感器被 NOAA 系列卫星携带并空,获得了自 NOAA-9 至 NOAA-14 的连续观测。后续,NOAA 系列卫 星对 AVHRR 传感器进行升级,将通道数扩展 至 6 个,使其具备海洋气溶胶探测的初步能 力,并将 SBUV/2 和 AVHRR/3 连续搭载于 NOAA-16 至 NOAA-19 卫星平台,始终持续着 对颗粒物、臭氧及其它污染气体的探测。

ERS-2 (European Remote-sensing Satellite -2) 是欧洲在 1995 年发射的太阳同步轨道卫 星,其主要任务是海洋观测。然而,它搭载的 GOME 以及沿轨扫描辐射计(ATSR-2, Along-Track Scanning Radiometer -2)为陆地观 测和大气化学做出了重要贡献(Guyenne 1993)。GOME 具有由紫外到可见光的 7 个观 测波长区间,每个观测波长区间上的光谱分辨 率在 0.22-195nm 不等, 它观测的主要目标为 臭氧、二氧化氮、二氧化硫、水汽、甲醛等多 种污染气体,同时它的可见光通道也可对大气 颗粒物特性进行反演。沿轨扫描辐射计 ATSR-2 是具有覆盖可见、近4分及红外波段 10个通道的探测器,具有天底方向和前向 47° 的两个观测角度。相比 AVHRR, 它具有更高 好的气溶胶探测能力,从真正意义上实现了污 染气体与颗粒物的协同观测。

与 ERS-2 发射时间较近的 ADEOS (Advanced Earth Observing Satellite)卫星平 台,搭载臭氧总量分光光度计(TOMS)及第 一代多角度偏振辐射计(POLDER-1),同样 实现大气污染气体及颗粒物的协同观测。 TOMS 与BUV和SBUV/2具有一定的相似性, 也存在显著的不同。这是由于在 250-380 nm 之间,入射太阳光谱被 Hartley 和 Huggins 臭 氧吸收带吸收后,卫星接收到的后向散射辐射 在光谱上出现了近 5 个数量级的差异。BUV 和 SBUV/2 仪器为了在这个光谱范围内观测, 使用了双 Ebert-Fastie 单色器,以实现苛刻的 带外抑制。相比之下,TOMS 仪器处理在 308 到 380 nm 之间的一个数量级的动态范围,因 此只需要一个光栅型单色器实现臭氧总量的 测量(Dittman et al. 2002)。TOMS 在 312.5 至 380 nm 之间有 6 个离散的光谱通道,每个通 道的光谱覆盖范围内光谱分辨率为 1 nm (Heath et al. 1975)。与其同平台的 POLDER-1 传感器是偏振探测能力的首个卫星传感器,它 具备 9 个通道,其中 443、670 和 865nm 通道 具有偏振观测能力,主要任务是大气颗粒物、 海色、植被、地表反射等的观测。然而,由于 卫星故障,仅在轨运行了 8 个月的时间。

Envisat (Environmental Satellite) 是欧洲 空间局发射的迄今为止最大的综合性环境卫 星,是欧空局 ERS 系列卫星的继任者。Envisat 搭载了10个科学探测仪器于2002年发射,是 最大的民用地球观测任务之一。它搭载的大气 层制图扫描成像吸收频谱仪(SCIAMACHY, Scanning Imaging Absorption Spectrometer for Atmospheric Cartography), 是具备临边和天底 两种观察方式的成像频谱仪,临边探测对中高 层大气中的痕量气体进行分层反演,而天底方 向则对于近地层的气态污染物敏感 (Bovensmann et al. 1999)。该传感器具备9个 不同光谱宽度的光谱覆盖范围,紫外和红外通 道的光谱分辨率均在 0.3nm 以下。同时, 它还 具备可见光和近红外探测能力,可实现多种大 气污染气体及颗粒物的反演。与它搭载于同一 平台的先进的沿轨扫描辐射计 (AATSR, Advanced Along-Track Scanning Radiometer) 是继 ERS-1 和 ERS-2 上的 ATSR-1 和 ATSR-2 之后主要用于测量海洋表面温度的传感器。 AATSR 可测量 0.55µm、0.66µm、0.87µm、 1.6µm、3.7µm、11µm 和 12µm 通道的反射和 发射辐射,星下点的空间分辨率为1km。

搭载于 Aura(Earth Observation System -^{②《遥感学报》} Aura)卫星的 OMI 传感器是广泛用于污染气 体监测的重要传感器之一。该传感器是继 GOME 和 SCAIMACHY 后的新一代污染气体

探测传感器。它拥有3个光谱覆盖范围(两个 紫外,一个可见光),可有效获取城市空气质 量关注的 NO₂, O₃, SO₂ 和颗粒物信息(Levelt and Coauthors 2018)。与 SCAIMACHY 的空间 分辨率(30×60km²)相比,OMI 的空间分辨 率有了较大的提升,其紫外第二通道和可见光 通道星下点分辨率可达 13×24km², 且其水平 幅宽增加至±1300 km,可实现每天全球覆盖一 次的观测。与 3 天才能实现全球覆盖的 SCAIMACHY 相比,在快速识别更小的污染 源及大气环境污染演变趋势研究中具有更大 的优势(Boersma et al. 2008)。同时, OMI 传 感器与先前发射的 SCIAMACHY 形成了良好 的上下午观测,这为污染气体的日变化研究提 供了一定的帮助(Lin, McElroy, and Boersma 2010)。

GOME-2 是欧洲 MetOp-A/B/C (Meteorological operational satellite -A/B/C) 系列卫星上的新生代天气污染气体探测仪 (Munro et al. 2016), 它接续 GOME 和 SCIAMACHY 开展的长期大气臭氧监测工作。 更先进的 GOME-2 在光谱覆盖范围上更多的 继承了 SCAIMACHY, 它较 OMI 拥有更多的 探测通道和更高的光谱分辨率(见表 1)。为 了更大的幅宽和每日的近似全球覆盖, GOME-2 牺牲了空间分辨率 (40×80km²), 但 其获取的自 2006 年至今的长期观测为气候和 大气研究做出了重要贡献(Fioletov et al. 2013)。MetOp-A/B/C 卫星同时搭载了第三代 AVHRR 传感器。尽管它主要用于辐射及温度 等的观测,但可见光通道的长时期连续观测为 全球颗粒物分布的历史回溯研究提供了重要 的数据基础,也为长期的对流层气态污染物和 近地面污染颗粒物协同研究提供了的机会。

经过多年的努力,中国第二代极轨气象卫 星风云三号(FY-3)于 2008 年开始成功发射。 TOU (Total Ozone Unit) 是搭载其上的中国第 一台星载大气臭氧监测仪器,波长覆盖 308.68 nm 至 360.11 nm, 光谱分辨率为 1 nm。2008 年末,TOU/FY-3A 首次测绘了全球臭氧分布 (Zhang, Wang, et al. 2020)。TOU 臭氧产品已通 过来自世界臭氧和紫外线辐射数据中心的地 面数据集和来自 OMI/Aura 日产品的星上数据 集验证,均方根误差分别为 4.3% 和 3.1% (Wang et al. 2012)。FY-3 系列上的另一个紫 外探测仪器是 SBUS。该传感器在轨有三种观 测模式。即地球模式、太阳模式和校准模式。 在地球模式下,SBUS 在 250-340 nm 光谱区域 内,以12个离散通道测量大气中的紫外后向 散射辐射,而同一通道的太阳辐照度则采用太 阳模式每周测量一次。该传感器可用于获得臭 氧垂直廓线观测。FY-3 系列卫星还搭载了中 分辨率光谱成象仪 (MERSI-1, Medium Resolution Spectral Imager -1), 它是一个覆盖 可见和红外波段的 20 通道辐射计 (Dong et al. 2010),是中国第一个实现每天全球覆盖的大 气颗粒物监测传感器。

OMPS(Ozone Mapping and Profiler Suite) 是美国国家海洋和大气管理局(NOAA)首个 长期业务工具(Zhu et al. 2016),2011年搭载于 Suomi NPP(Suomi National Polar-orbiting Partnership)卫星平台发射。它由临边观测和 天底观测套件组成,分别观测中高层大气和天 底大气柱内的污染气体分布。天底观测的 OMPS继承了OMI和TOMS的设计,由一个 望远镜和单独的总柱与天底廓线光谱仪组成。 总柱光谱仪使用单一光栅覆盖 300-380 nm 的 光谱区域,通过 Huggins 带吸收提供总柱信息 以及 300-380 nm 波段的反射率信息。天底廓 线光谱仪覆盖 250-310 nm 的光谱区域使用双 光栅光谱仪配置,精确测量 Hartley 带的后向 散射辐射(Flynn et al. 2014)。同卫星平台上 的 VIIRS(Visible/Infrared Imager Radiometer Suite)传感器提供了 22 个可见和红外波段, 覆盖波长从 0.41 到 12.5μm,可观测包括颗粒 物、云、海洋表面温度、海洋颜色、极地风、 植被分数、火点等信息。每天一次的全球覆盖 能力为全球颗粒物监测提供了良好的数据来 源。同时,VIIRS 传感器还具备夜间微光探测 能力,这对夜间大气气溶胶的监测提供了新的 途径。由于两传感器的良好性能, 2017 年再 次被搭载于 NOAA-20 卫星以获得持续性观 测。

深空气候观测站(DSCOVR, Deep Space Climate Observatory) 驻留在第一拉格朗日点 (L1),使其搭载的地球多色成像相机(EPIC, Earth Polychromatic Imaging Camera)得以从一 个独特的角度观察地球(Jay et al. 2018)。EPIC 具有 10 个光谱通道 (317 - 780 nm), 覆盖紫 外和可见光波段。在经过 OMPS 校正后,可 获得每个 UV 通道的地球表观反射率。这使得 EPIC 具备同时反演数等污染气体(例如:臭 氧总柱含量)和颗粒物特性(例如:气溶胶光 学厚度、吸收气溶胶指)的能力。此外,利用 EPIC 从 DSCOVR 的第一拉格朗日点对地球的 扫描式观测,可以在1至2小时就获取一张地 球圆盘臭氧分布图,星下点空间分辨率可达 18km. .s.cn

Sentinel-5P(Sentinel-5 precursor)携带的 对流层监测仪(TROPOMI, Tropospheric Monitoring Instrument)于 2017 年发射升空, 接替了 OMI 和 SCIAMACHY 的观测。它的不 同之处在于可以测量紫外-可见 (270-500 nm)、近红外(675-775 nm)和短波红外 (2305-2385 nm)的 3 个光谱范围(Veefkind and Coauthors 2012),这意味着它可以同时对 污染气体进行更全面的监测。它的空间分辨率 高达 5.5× 3.5km, 有潜力实现城市尺度的空气 污染监测。此外,TROPOMI 的下午观测与 GOME-2 的上午观测具有较强的协同效应。尽 管 GOME-2 具有较低的空间分辨率,也不具 备短波红外光谱观测,但 TROPOMI 和 GOME-2 的组合可在一定程度观测污染气体 的日变化特征。

高分五号卫星(GF-5)是目前国家高分 重大科技专项中搭载载荷最多、光谱分辨率最 高的卫星,也是我国探测手段最多的光学遥感 卫星。2018年,GF-5卫星搭载的紫外有效载 荷 EMICEnvironment Monitoring Instrument) 开始了大气污染气体的监测。EMI 是一种天底 指向的广角成像光谱仪,它有四个光谱通道, 光谱范围从 240 nm 到 710 nm,光谱分辨率为 0.3 和 0.5nm。该传感器继承了 OMI 传感器的 优点,可每天获取污染气体的全球分布。EMI 提供的 NO2 监测产品具有比 OMI 更好的空间 分辨率(12km×13km、介于 OMI 和 TROPOMI 之间(Zhang, Liu, et al. 2020)。在 GF-5 上的 DPC 是一个多角度偏振传感器,具有3个偏振 波段(490 nm、670 nm 和 865 nm)和5个非 偏振波段。与 POLDER 的多角度偏振观测相 似,DPC 传感器可对同一目标的三个偏振方向 以及9个不同视角进行观测(Li et al. 2018), 这 大大增加了观测目标的信息量,对大气颗粒物 的微观特性的反演具有较关优势。

2020年、韩国发射的GEO-KOMPSAT-2B (Geostationary Korea Multi-Purpose Satellite -2B)是一个地球静止轨道卫星。与极轨卫星相 比,静止轨道卫星可以更好的对关注区域进行 高时间频率的观测。它搭载的 GEMS (Geostationary Environmental Monitoring Spectrometer) 传感器可提供高空分辨率的关 键空气质量成分柱总量测量,主要包括对流层 O₃、颗粒物及其气态前体物(Kim et al. 2020)。 GEMS 是分步凝视成像光谱仪,光谱覆盖范围 为 300~500 nm。GEMS 观测可覆盖亚洲大部 分地区(5°S-45°N,经度75°-145°E),在韩 国上空,GEMS 传感器观测的污染气体空间分 辨率可达7km×8km。由于其静止卫星平台的 观测优势,GEMS 可对污染气体进行逐小时的 监测。GOCI-II 是继 GOCI(Geostationary Ocean Color Imager)后又一个地球静止海洋水色成 像仪,具有覆盖紫外、可见及近红外光谱的 13个通道,分布在360和900 nm 之间。该传 感器不仅可对海洋水色及大气颗粒物特性进 行逐小时监测,且具有 250m 的高空间分辨率。 GEMS 的发射使亚洲区域率先实现了污染气体及颗粒物的逐小时协同监测,随后美国航天局 将 发 射 覆 盖 北 美 区 域 的 TEMPO (Tropospheric Emissions: Monitoring of Pollution)卫星,欧洲航天局将发射覆盖欧洲 区域 Sentinel-4。它们在全球范围内组成卫星 星座,对全球空气质量进行高时空分辨率监 测。

NATIONAL REMOTE SENSING BULLETIN

www.jors.cn

www.jors.cn

NATIONAL 接続 REMOTE 学择 SENSING BULLETIN

◎ 《遥感学报》

表1 气溶胶和痕量气体紫外-可见光谱联合观测卫星平台及传感器(1984-2020)

Table 1 Satellites and Sensors of Aerosol and Trace Gases in UV-Vis bands (1984-2020)

序号	卫星平台	发射时间	结束时间	轨道 类型	轨道高度	交点地方时	f	专感器	覆盖周期	分辨率	光谱通道	探测参数
	NOAA-9 NOAA-10 NOAA-11	1984-12-12 1986-09-17	1998-02-13 2001-08-30 2004-06-16	太阳	850km 810km 842km	升交点 14:30 降交点 07:30	SBUV/2	Solar Backscatter Ultraviolet / 2	每 10 天覆盖全球 NA REMOTIN	考 170 km	可在 252 至 340 nm 区间选择 12 个离散的 1 nm 带宽通道, 或从 160 至 340 nm 连续扫描。	O ₃ 、O ₃ 廓线、HCHO、 NO ₂ 、SO ₂
1	NOAA-12 NOAA-13 NOAA-14	1993-09-24 1991-05-14 1993-08-09 1994-12-30	2004-06-16 2007-08-10 1993-08-21 2007-05-23	同步 轨道	804km 820km 844km	降交点 05:10 升交点 14:00 降交点 09:30	AVHRR/2	Advanced Very High Resolution Radiometer / 25	红外通道每天2次 覆盖全球,可见光 通道每天1次覆盖 全球	星下点 1.1 km	0.55 - 0.68μm, 0.725 - 1.10 μm, 3.55 - 3.93 μm, 10.3 - 11.3 μm, 11.5 - 12.5 μm	云参数、海面温度、海 冰覆盖、陆面温度、雪 覆盖、水汽柱含量、气 溶胶火山灰总柱含量
							TOMS	Total Ozone Mapping Spectrometer	每天1次覆盖全球	星下点 50 km	312.5、317.5、331.3、339.9、 360.0 和 380 nm,带宽 1 nm	O ₃ 、HCHO、NO ₂ 、SO ₂
2	ADEOS	1996-08-17	1997-06-30	风阳 同步 轨道	797km	降交点 10:30	POLDER-1	Polarization and Directionality of the Earth's Reflectances	每 2 天 1 次覆盖全 球	6.5 km	443.5 nm (偏振), 490.9 nm , 563.8 nm, 669.9 nm (偏振), 762.9 nm, 762.7 nm, 863.7 nm (偏振), 907.1 nm , 1019.6	气溶胶、海洋颜色、植 被、双向反射分布函数 (BRDF)
3	ERS-2	1995-4-21	2011-07-06	太阳 同步道	NAT R 785kmG B SENSING B	IONAL EMOTE ULLETIN 峰交点 10:30	GOME	Global Ozone Monitoring Experiment	高分辨率观测每 24 天覆盖全球,或 低分辨率观测每 3 天覆盖全球。	40 x 40 km ² 或 40 x 320 km ²	nm 240-295 nm (0.22nm) , 290-405 nm (0.24nm) , 400-605 nm (0.40nm) , 590-790 nm (0.40nm) , 292-402 nm (110nm) , 402-597 nm (195nm) , 597-790 nm (193nm)	BrO, CH ₃ Br, ClO, H ₂ O, HCHO, NO, NO ₂ , O ₃ , SO ₂ 和气溶胶光学厚度 等
							ATSR-2	Along-Track Scanning Radiometer - 2	红外每3天覆盖全 球,可见光每6天 覆盖全球	1 km	550 nm , 659 nm, 865 nm , 1610 nm, 3.70 μm, 10.85 μm , 12.00 μm	云参数、叶面积指数、 归一化植被指数、海面 温度、海冰覆盖、气溶 胶火山灰柱总量、生态 参数、地表短波双向反 射率、水汽柱含量、陆 面温度、雪覆盖
4							SBUV/2	Solar Backscatter Ultraviolet / 2	每10天覆盖全球	170 km	可在 252 至 340 nm 区间选择 12 个离散的 1 nm 带宽通道, 或从 160 至 340 nm 连续扫描。	O ₃ 、O ₃ 廓线、HCHO、 NO ₂ 、SO ₂
	NOAA-16 NOAA-19	2000-9-21 2002-6-24 2005-5-20 2009-2-6	2014-06-09 2013-04-10 -	太阳 同步 轨道	849km 810km 854km 870km	降交点 09:01 降交点 07:03 降交点 09:13 降交点 06:46	AVHRR/3	Advanced Very High Resolution Radiometer / 3	红外通道每天2次 覆盖全球、可见光 通道每天1次覆盖 全球	之 星 平点 1.1 km	0.58-0.68 μm, 0.725-1.00 μm, 1.58-1.64 μm, 3.55-3.93 μm, 10.3-11.3 μm, 11.5-12.5 μm	云参数、叶面积指数、 归一化植被指数、海面 温度、海冰覆盖、气溶 胶火山灰柱总量、生态 参数、地表短波双向反 射率、水汽柱含量、陆 面温度、雪覆盖

5	Envisat	2002-3-1	2012-04-08	太同地	774km 降交点 10:00	SCIAMACH Y-nidar	Scanning Imaging Absorption Spectrometer for Atmospheric Cartography (nadir-scanning component)	每3天1次覆盖全 球 NATIONAL REMOTE	30 km x 60 km	214-334 nm (0.24nm) , 300-412 nm (0.26nm) , 383-628 nm (0.44nm) , 595-812 nm (0.48nm) , 773-1063 nm (0.54nm) , 971-1773 nm (1.48nm) , 1934-2044 nm (0.22nm) , 2259-2386 nm (0.26nm) , 310-2380 nm (67 to 137nm)	BrO, CH ₃ Br, CH ₄ , ClO, CO, CO ₂ , H ₂ O, HCHO, N ₂ O, NO, NO ₂ , O ₃ , SO ₂ 和气溶胶光学厚度等
				礼坦	AN	AATSR	Advanced SF Along-Track Scanning Radiometer	NSING BULL 红外每3天覆盖全 球,可见光每6天 覆盖全球	1 km	550 nm, 659 nm, 865 nm, 1610 nm, 3.70 μm, 10.85 μm, 12.00 μm	云参数、叶面积指数、 归一化植被指数、海面 温度、海冰覆盖、气溶 胶火山灰柱总量、生态 参数、地表短波双向反 射率、水汽柱含量、陆 面温度、雪覆盖
6	Aura	2004-07-15	-	太阳 同步 轨道	705km 升交点 13:45	OMI	Ozone Monitoring Instrument	每天1次覆盖全球	星下点 13 x 24 km ²	270-314 nm (0.42nm) , 306-380 nm (0.45nm) , 350-500 nm (0.63nm)	BrO, CIO, H ₂ O NO, NO ₂ , O ₃ , HCHO, SO ₂ 和气溶 胶光学厚度等
	MotOn A			大阳	8271-m 译文与 08-46	GOME-2	Global Ozone Monitoring Experiment - 2	高分辨率观测每 3 天覆盖全球,或低 分辨率观测 1.5 天 覆盖全球	40 x 40 km ² 低分辨率观测 时 40 x 80 km ²	240-315 nm (0.24 - 0.29 nm), 311-403 nm (0.26 - 0.28 nm), 401-600 nm (0.44 - 0.53 nm), 590-790 nm (0.44 - 0.53 nm), 312-790 nm (2.8 nm at 312 nm to 40 nm at 790 nm)	BrO, CH ₃ Br, ClO, H ₂ O, HCHO, NO, NO ₂ , O ₃ , SO ₂ 和气溶胶光学厚度 等
7	MetOp-A MetOp-B MetOp-C	2000-10-19 2012-09-17 2018-11-07	-	同步	827km ATC++ 公式 09:30 827km FF降交点 09:30 817km FF降交点 09:30 SENSING BU	AVHRR/3	Advanced Very High Resolution Radiometer / 3	红外通道每天 2 次 覆盖全球,可见光 通道每天 1 次覆盖 全球	1.1 km	0.58 - 0.68 μm, 0.725 - 1.00 μm, 1.58 - 1.64 μm, 3.55 - 3.93 μm, 10.3 - 11.3 μm, 11.5 - 12.5 μm	云参数、叶面积指数、 归一化植被指数、海面 温度、海冰覆盖、气溶 胶火山灰柱总量、生态 参数、地表短波双向反 射率、水汽柱含量、陆 面温度、雪覆盖等
						SBUS	Solar Backscatter Ultraviolet Sounder	每7天覆盖全球	50 km	252.00 nm, 273.62 nm, 283.10 nm, 287.70 nm, 292.29 nm, 297.59 nm, 301.97 nm, 305.87 nm, 312.57 nm, 317.56 nm, 331.26 nm, 339.89 nm, 379.00 nm	O ₃ 、O ₃ 廓线、HCHO、 NO ₂ 、SO ₂ 和气溶胶光学 厚度等
8	FY-3A FY-3B FY-3C	2008-05-27 2010-11-04 2013-09-23	2015-01-05 2020-01-01 -	太阳 同步 轨道	834km 降交点 09:05 836km 升交点 14:45 836km 降交点 09:07	TOU	Total Ozone Unit	每天1次全球覆盖	50 km	308.68 nm, 312.59 nm, 317.61 nm, 322.40 nm, 331.31 nm, 360.11 nm	O ₃ 、NO ₂ 、SO ₂ 、HCHO、 气溶胶光学厚度
					WWW .J-	MERSI-1	Medium Resolution Spectral Imager -1	NA REMO REMULETIN S每天 1 次全球覆盖	星下点 250 m 或 1.0 km	412 nm, 443 nm, 470 nm, 490 nm, 520 nm, 550 nm, 565 nm, 650 nm, 650 nm, 685 nm, 765 nm, 865 nm, 865 nm, 905 nm, 940 nm, 980 nm, 1030 nm, 1640 nm, 2130 nm, 11.50	气溶胶光学厚度、生态 参数、云参数、地表反 照率、水汽中含量、叶 面积指数、归一化植被 指数、海面温度、气溶 胶有效半径等

											μm	
							OMPS-nadir	Ozone Mapping and Profiler Suite	每天1次覆盖全球	50 km	250-310 nm, 300-380 nm	BrO、CIO、HCHO、NO、 NO ₂ 、O ₃ 、SO ₂ 和气溶胶 光学厚度等
9	SNPP NOAA-20	2011-10-28 2017-11-18	:	太阳 同步 轨道	833km 834km	升交点 13:25 升交点 13:25	VIIRS	Visible/Infrared Imager Radiometer Suite	红外通道每天2次 覆盖全球、可见光 通道每天1次覆盖 SMG 全球	类 AVHRR 的 5 个通道和昼 夜通道空间分 辨率为 375 m,其它通道 为 750m	412 nm, 445 nm, 488 nm, 555 nm, 672 nm, 746 nm, 865 nm, 1240 nm, 1378 nm, 1610 nm, 2250 nm, 3.70 μm, 4.05 μm, 8.55 μm, 10.763 μm, 12.013 μm, 0.7 μm, 0.64 μm, 0.865 μm, 1.61 μm, 3.74 μm, 11.45 μm	气溶胶光学厚度、生态 参数、云参数、地表反 照率、水汽中含量、叶 面积指数、归一化植被 指数、海面温度、气溶 胶有效半径等
10	DSCOVR	2015-02-11	-	第一 拉格 朗日 L1	1.5*10 ⁶ km	/	EPIC	Earth Polychromatic Imaging Camera	每 20 秒观察地球 圆盘	星下点 8 km	317 nm, 325 nm, 340 nm, 388 nm, 443 nm, 552 nm, 680 nm, 688 nm, 764 nm, 779 nm	臭氧柱含量、气溶胶光 学厚度、云参数、地面 反照率、短波云反射率、 气溶胶有效半径等
11	Sentinel-5P	2017-10-13	-	太阳 同步 轨道	824km	升交点 13:30	TROPOMI	Tropospheric Monitoring Instrument	每天1次覆盖全球	星下点 5.5 km×3.5km.	270-495 nm (0.55 nm) , 710-775 nm (0.55 nm) , 2305-2385 nm (0.55 nm)	BrO, CH4, CIO, CO, H ₂ O, HCHO, N ₂ O, NO, NO ₂ , O ₃ , SO ₂ 和气溶胶 光学厚度等
		2018-05-09	2020-04-11	太阳 同步 轨道		TIONAL RE升交点V3:30 BULLE点V3:30	EMI	Environment Monitoring Instrument	每天1次覆盖全球	星下点 12km x 13km	240-315 nm (0.3 nm), 311-403 nm (0.3 nm), 401-550 nm (0.5 nm), 545-710 nm (0.5 nm)	BrO, CH ₃ Br, ClO, H ₂ O, HCHO, NO, NO ₂ , O ₃ , SO ₂ 和气溶胶光学厚度 等
12	GF-5				705km		DPC	Directional Polarization Camera	每2天1次覆盖全 球	星下点 3.5 km	443 nm, 490 nm (偏振), 565 nm, 670 nm (偏振), 765 nm, 768 nm, 865 nm (偏振), 910 nm	气溶胶光学厚度、气溶 胶类型、云参数、地面 反射率、光合有效辐射、 大气顶上行短波福亮 度、叶面积指数、归一 化植被指数等
13	CEO KOM			地球			GEMS	Geostationary Environmental Monitoring Spectrometer	5000km x 5000km	5 km	300-500 nm (0.6 nm)	BrO, CH ₃ Br, ClO, H ₂ O, HCHO, NO, NO ₂ , O ₃ , SO ₂ 和气溶胶光学厚度
	GEO-KOM PSAT-2B	2020-02-18	2-18 -	静止 轨道	35786km	/	GOCI-II	Geostationary Ocean Color Imager: Follow-on	2500km x 2500km	250 m	380 nm, 412 nm, 443 nm, 490 nm , 510 nm, 555 nm, 620 nm, 660 nm, 680 nm, 709 nm, 745 nm, 865 nm, 全色通道	气溶胶光学厚度、云参 数、吸收光合有效辐射 百分比、叶面积指数、 归一化植被指数等
						-			4			

www.jors.cn

NATIONAL REMOTE SENSING BULLETIN

3.2 红外光谱探测卫星

红外光谱探测的主要痕量气体与紫外/可 见光探测不同,主要包括含碳的痕量气体(例 如:CO、CO₂、CH₄),臭氧及水汽等。作为 污染气体,本文主要关注的是红外波段对CO 和臭氧的探测。红外较之紫外探测的另一有益 之处在于,依赖红外波段的探测可不需要太阳 作为光源,这使夜间探测成为可能。但是,短 波红外探测不具备这一优势。

早在 1978 年发射的 TIROS-N (Television and Infra-Red Observation Satellite - N) 卫星上 便搭载了红外探测器 HIRS/2(High-resolution Infra-Red Sounder /2), 对大气柱内的臭氧总量 进行探测。该传感器具有 19 个红外通道和 1 个可见光通道,主要观测大气温度、湿度以及 臭氧总量。同时,该卫星携带了第一代 AVHRR 传感器,它拥有可见、近红外和红外光谱范围 内的4个有效通道,在一定程度上具有大气颗 粒物特性识别的可能。随后, HIRS/2 探测器 被搭载在 NOAA 系列气象卫星 (NOAA-6 至 NOAA-14) 上, 形成了自 1979 年至 2007 年 的连续观测。NOAA 系列卫星每天上、下午两 次的全球连续观测对臭氧柱总量探测提供了 良好的数据集。但其主要任务仍以气象探测为 主, 臭氧仅是利用 9.7µm 附近的红外通道进行 总量测量。AVHRR/2 在前一版本的基础上增 加了 11.5 - 12.5 µm 通道,不过这对颗粒物的 探测帮助较小。由于红外传感器在气象参数测 量中的良好表现,及紫外/可见光光谱差分吸 收算法对污染气体识别的优越性能,使得红外 在专门针对大气污染气体监测方面落后于紫 外传感器。

Terra 卫星搭载的 MOPITT (Measurement Of Pollution In The Troposphere)传感器利用红

外波段对对流层污染气体 CO 和温室气体 CH4 总量,以及 CO 廓线进行探测(Gille et al. 1999)。该传感器具有3个波段(8个通道), 分别是甲烷总量探测的 2.26µm, CO 总量探测 的 2.33µm 以及 CO 垂直廓线探测的 4.62µm。 尽管传感器选择的三个波段对目标气体有很 高的敏感性,但仍会受到其它气体谱线的干 扰,特别是水汽。为了减少这种干扰的影响, MOPITT 使用了相关光谱测量法。该方法使探 测器获取的平均信号可对地表和干扰气体做 出响应、而差异信号则对大气中的目标气体做 出响应,由此增加探测的敏感性。Terra 卫星 搭载的中分辨率成像光谱仪(MODIS)是一 个良好的大气颗粒物探测器, 它具有 36 个光 谱观测通道,覆盖从可见到红外光谱,星下点 分辨率可达 250米,其观测可实现每天 1-2次 的全球覆盖,其产品包含颗粒物特性、云覆盖 及云参数、地表参数、海洋和陆地上空的气象 信息等。随着 Aqua 的发射, MODIS/Aqua 与 MODIS/Terra 形成了每日上、下午的协同观 测,这更丰富了自 2002 年以来的大气颗粒物 特性观测,为污染气体与颗粒物协同监测提供 了良好的空间平台。与 Terra 不同, Aqua 搭载 的扫描高光谱光栅光谱仪(AIRS, Atmospheric Infra-Red Sounder)具有可见-红外高光谱探测 能力,具有2378个红外光谱波段,覆盖范围 为 3.7~15.4 µm, 光谱分辨率最高为 0.5 cm-1。 AIRS 的红外空间分辨率为 13.5 km, 可见-近 红外波段的空间分辨率为 2.3 km, 可提供每天 两次全球覆盖观测。

搭载于 MetOp-A/B/C 系列卫星上的扫描 高光谱迈克尔逊干涉仪(IASI, Infrared Atmospheric Sounding Interferomete)(Clerbaux et al. 2007)是一种更先进的红外高光谱探测 器。它的红外光谱覆盖 3.62 ~ 15.5 µm,光谱 分辨率高于 AIRS,水平分辨率在星下点为 12 公里,幅宽可达 2130 公里。这样的光谱分辨 率和空间覆盖使其可提供每天两次的全球覆 盖的高精度探测数据。虽然,IASI 的主要探测 目的与其他红外传感器一样,仍是为气象研究 及服务提供高精度和高时空分辨率的温湿度 廓线观测,但它探测的臭氧、一氧化碳、甲烷 和其他气态化合物在大气环境及气候变化研 究中有重要贡献。它与同平台的紫外-可见通 道探测器 GOME-2 和 AVHRR/3 联合观测,实 现了近地层污染气体及大气颗粒物的协同探 测。

在搭载 OMI 的 Aura 卫星平台上,同时搭 载了一种高分辨率红外成像傅里叶变换光谱 仪(TES, Tropospheric Emission Spectrometer), 它的主要目标是实现痕量气体的全球三维监 测。该传感器光谱覆盖范围为 3.2~15.4µm, 它具有极高的光谱分辨率(约0059 cm⁻¹),这 使得它能够在有限的线宽范围内分辨地球低 层大气中几乎所有的具有吸收性的气体物种。 TES 全球测量标准产品包括臭氧、水汽、一氧 化碳、甲烷等的垂直廓线。该传感器具有临边 和天底观测两种模式,在天底观测模式下, TES 是由 16 个探测器阵列组成, 空间分辨率 为 0.53×0.53km², 星下点的瞬时视场角移动 10 步,覆盖视场 5.3×8.5km²。由于该探测器仅可 进行窄带观测,大约每天(近26小时)可获 得 16 轨观测数据,每个周期可获得 233 轨(16 天)观测。因此,在全时观测情况下,需要 16 天观测以获得一次全球覆盖。

高级基线成像仪(ABI, Advanced Baseline Imager) 是静止轨道卫星 GOES-16/17 (Geostationary Operational Environmental Satellite – 16/17)搭载的用于观测天气、海洋 和环境的主要仪器。ABI用16个不同的光谱 波段,包括2个可见波段,4个近红外波段和 10个红外波段。ABI可每15分钟对西半球圆 盘实现一次观测,对于美国大陆可实现每5分钟一次观测,水平分辨率不低于 2km。ABI 可进行颗粒物及火山灰等的追踪探测,与 HIRS/2 相似,它利用 9.7μm 通道探测臭氧总 量。尽管该传感器只能获得针对污染物的有限 信息,但其高时空分辨率可为污染过程的观测 研究提供重要的科学参考。

鉴于静止轨道卫星高时空分辨率的独特 优势,我国在风云四号静止气象卫星 FY-4A 上搭载了红外高光谱垂直探测仪(GIIRS, Geostationary Interferometric Infrared Sounder),这是国际上第一台在静止轨道上以 红外高光谱干涉分光方式探测三维大气垂直 结构的精密遥感仪器(罗双等, 2019)。GIIRS 通过迈克尔逊干涉分光方式观测 4.44-6.06µm 和 8.85-14.29µm 的红外辐射,及 0.55-0.75µm 的可见光通道辐射。红外波段的星下点分辨率 为 16 公里,可见光通道为 2 公里。GIIRS 具 有获得O3、SO2、NO2和过氧乙酰硝酸酯(PAN) 的逐小时空间演变能力,这对大气环境污染监 测具有重要意义。多通道扫描成像辐射计 (AGRI, Advanced Geostationary Radiation Imager) 也是 FY-4A 的主要载荷之一。AGRI 有14个通道,分布在可见-红外光谱区域,在 观测云、水汽、植被、地表的基础上,它还具 备了观测大气颗粒物特性的能力。与 ABI 类 似, AGRI 可实现 15 分钟内对中国所在半球观 测成像。AGRI与 GIIRS 配合,形成从静止轨 道卫星平台的逐小时污染气体和颗粒物时空 演变协同监测能力。与韩国发射的紫外探测器 GEMS 与 GOCI-II 组合相互补充,率先在亚洲 区域形成高时空分辨率的大气环境(污染气体 和颗粒物)协同监测能力。

除 FY-4A 外,我国 GF-5 卫星也搭载了可 见短波红外高光谱相机(AHSI, Advanced Hyperspectral Imager)。它的空间分辨率为 30

米, 幅宽 60 公里, 光谱覆盖 0.4-2.5 µm 范围, 光谱分辨率为 5 nm 或 10 nm(刘银年等, 2020)。AHSI 覆盖的光谱范围使其原则上具备 污染气体的探测能力。GF-5 卫星平台还搭载 了大气环境红外甚高分辨率探测仪(AIUS, Atmospheric Infrared Ultra-spectral spectrometer)。该探测器执行掩星探测,光谱 覆盖在 2.4-13.3µm 范围内,光谱分辨率为 0.03cm-1,它可测量平流层和对流层的臭氧及 CO 等污染气体,但仅限于高纬地区。AHSI、 AIUS 与一同搭载在 GF-5 卫星上的 EMI 和 DPC 传感器实现协同观测,有望对大气污染气 体和颗粒物进行更全面的监测。然而,由于 GF-5 卫星已停止工作,该任务将由后续卫星 (例如: GF-5 (02)) 接替完成。

NATIONAL BENSING BULLETIN

NATIONAL 接続 REMOTE 学排

www.jors.cn

www.jors.cn



©《遥感学报》

表 2 气溶胶和痕量气体红外光谱联合观测卫星平台及传感器(1978-2018)

Table 2 Satellites and Sensors of Aerosol and Trace Gases in Infrared bands (1978-2018)

序号	卫星平台	发射时间	结束时间	轨道类型	轨道高度	交点地方时		传感器	覆盖周期	分辨率	光谱通道	探测参数
1	TIROS-N NOAA-6	1978-10-13 1979-06-27	1981-02-27 1987-03-31	太阳同步轨道	850km 840km	升交点 14:30 降交点 07:30	HIRS/2	SE High-resolution Infra Red Sounder / 2	NAREMOTION REMOTIONSING BULLETIN	星下点 20.4 km	14.95 μ m (3 cm ⁻¹) , 14.71 μ m (10 cm ⁻¹) , 14.49 μ m (12 cm ⁻¹) , 14.22 μ m (16 cm ⁻¹) , 13.97 μ m (16 cm ⁻¹) , 13.64 μ m (16 cm ⁻¹) , 13.35 μ m (16 cm ⁻¹) , 12.47 μ m (16 cm ⁻¹) , 11.11 μ m (35 cm ⁻¹) , 9.71 μ m (25 cm ⁻¹) , 7.33 μ m (40 cm ⁻¹) , 6.52 μ m (55 cm ⁻¹) , 4.57 μ m (23 cm ⁻¹) , 4.52 μ m (23 cm ⁻¹) , 4.47 μ m (23 cm ⁻¹) , 4.45 μ m (23 cm ⁻¹) , 4.13 μ m (28 cm ⁻¹) , 4.00 μ m (25 cm ⁻¹) , 276 μ m (100	臭氧总量、大气温度、水 汽柱含量、比湿、海面温 度
					NA	TIONAL REMOTE RETIN	AVHRR	Advanced Very High Resolution Radiometer	红外通道每天2 次覆盖全球,可 见光通道每天 次覆盖全球	全 尾下点 1.1 km	(35 cm ⁻¹) , 3.76 μm (100 cm ⁻¹) , 0.69 μm (200 cm ⁻¹) 0.55 - 0.68 μm, 0.725 - 1.10 μm, 3.55 - 3.93 μm, 10.5 - 11.5 μm	云参数、海面温度、海冰 覆盖、陆面温度、雪覆盖、 气溶胶火山灰总柱含量
2	NOAA-7 NOAA-8 NOAA-9 NOAA-10 NOAA-11 NOAA-12 NOAA-13 NOAA-14	1981-06-23 1983-03-28 1984-12-12 1986-09-17 1988-09-24 1991-05-14 1993-08-09 1994-12-30	1986-06-07 1985-12-29 1998-02-13 2001-08-30 2004-06-16 2007-08-10 1993-08-21 2007-05-23	太阳同步轨道	860km 820km 850km 810km 843km 843km 804km 820km 844km	14:30 asc 07:30 desc 14:30 asc 07:30 desc 14:10 asc 05:10 desc 14:00 asc 09:30 desc	HIRS/2	High-resolution Infra Red Sounder / 2	1	星下点 20.4 km	14.95 μ m (3 cm ⁻¹) , 14.71 μ m (10 cm ⁻¹) , 14.49 μ m (12 cm ⁻¹) , 14.22 μ m (16 cm ⁻¹) , 13.97 μ m (16 cm ⁻¹) , 13.64 μ m (16 cm ⁻¹) , 13.35 μ m (16 cm ⁻¹) , 12.47 μ m (16 cm ⁻¹) , 11.11 μ m (35 cm ⁻¹) , 9.71 μ m (25 cm ⁻¹) , 7.33 μ m (40 cm ⁻¹) , 6.52 μ m (55 cm ⁻¹) , 4.57 μ m (23 cm ⁻¹) , 4.52 μ m (23 cm ⁻¹) , 4.47 μ m (23 cm ⁻¹) , 4.45 μ m (23 cm ⁻¹) , 4.13 μ m (28 cm ⁻¹) , 4.00 μ m (35 cm ⁻¹) , 3.76 μ m (100	臭氧总量、大气温度、水 汽柱含量、比湿、海面温 度
					WW	w.jors.e	AVHRR/2	Advanced Very High Resolution Radiometer / 2	红外通道每天2 次覆盖全球,可 见光通道每天1 、次覆盖全球	考 建下点 1.1 km	cm ⁻¹) , 0.69 μm (200 cm ⁻¹) 0.55 - 0.68 μm, 0.725 - 1.10 μm, 3.55 - 3.93 μm, 10.3 - 11.3 μm, 11.5 - 12.5 μm	云参数、海面温度、海冰 覆盖、陆面温度、雪覆盖、 水汽柱含量、气溶胶火山 灰总柱含量
3	Terra	1999-12-18	-	太 阳	705km	降交点 10:30	MOPITT	Measurement Of Pollution In The Troposphere	每5天一次全球 覆盖	22 km	4.62 μm, 2.33 μm, 2.26 μm	CO 廓线、CO 总量、CH ₄ 总量

				同 步 轨 道	MODIS	Moderate-resolut ion Imaging Spectro-radiomet er	红外通道每天 2 次覆盖全球, 可 见光通道每天 15 次覆盖全球 次覆盖全球 NSING BULLETIN	645 nm, 858 nm, 469 nm, 555 nm, 1240 nm, 1640 nm, 2130 nm, 412 nm, 443 nm, 488 nm, 531 nm, 551 nm, 667 nm, 678 nm, 748 nm, 870 nm, 905 nm, 936 nm, 940 nm, 1375 nm, 3.750 μm, 3.959 μm, 3.959 μm, 4.050 μm, 4.515 μm, 4.515 μm, 6.715 μm, 7.325 μm, 8.550 μm, 9.730 μm, 11.030 μm, 12.020 μm, 13.335 μm, 13.635 μm, 13.935 μm,	云参数、水汽柱含量、海 面温度及水色参数、气溶 胶光学厚度、生态参数、 地面反射率、地面温度、 火点、雪覆盖、土壤湿度、 叶面积指数、归一化植被 指数等
				太	AIRS	Atmospheric Infra-Red Sounder	红外观测 空间分辨 率 13.5 每天1次覆盖全 km,可见 球 -近红外观 测空间分 辨率 2.3 km	14.235 μm 可见光: 0.41 - 0.44 μm (30 nm), 0.58 - 0.68 μm (100 nm), 0.71 - 0.92 μm (210 nm), 0.49 - 0.94 μm 红外: 3.74 - 4.61 μm (2.0 cm ⁻¹), 6.20 - 8.22 μm (1.0 cm ⁻¹), 8.80 - 15.4 μm (0.5 cm ⁻¹)	O₃柱总量、大气温度、行 星边界层顶高度、对流层 顶高度、水汽柱含量、比 湿、对流层顶温度、海面 温度、C₂H₂、C₂H ₆ 等
4	Aqua	2002-05-04	-	阳 同 步 705km 升交点 13.3 執 NATIONAL 道 NATIONAL REMOTE REMOTE SENSING BULLETIN	外 MODIS	Moderate-resolut ion Imaging Spectro-radiomet er	红外通道每天 2 次覆盖全球,可 见光通道每天 1 次覆盖全球	645 nm, 858 nm, 469 nm, 555 nm, 1240 nm, 1640 nm, 2130 nm, 412 nm, 443 nm, 488 nm, 531 nm, 551 nm, 667 nm, 678 nm, 748 nm, 870 nm, 905 nm, 936 nm, 940 nm, 1375 nm, 3.750 μm, 3.959 μm, 3.959 μm, 4.050 μm, 4.515 μm, 4.515 μm, 6.715 μm, 7.325 μm, 8.550 μm, 9.730 μm, 11.030 μm, 12.020 μm, 13.335 μm, 13.635 μm, 13.935 μm,	云参数、水汽柱含量、海 面温度及水色参数、气溶 胶光学厚度、生态参数、 地面反射率、地面温度、 火点、雪覆盖、土壤湿度、 叶面积指数、归一化植被 指数等
5	Aura	2004-07-15	-	太 阳 同 705km 升交点13:45	TES-nadir	Tropospheric Emission Spectrometer	星下点 / 0.53 x 5.3 km	$\begin{array}{l} 11.11-15.38\ \mu\text{m}\ (0.059\ cm^{-1})\ ,\\ 8.70-12.20\ \mu\text{m}\ (0.059\ cm^{-1})\ ,\\ 5.13-9.09\ \mu\text{m}\ (0.059\ cm^{-1})\ ,\\ 3.28-5.26\ \mu\text{m}\ (0.059\ cm^{-1})\ \end{array}$	C ₂ H ₂ , C ₂ H ₆ , CFC-11, CFC-12, CH ₄ , CO, CO ₂ , COS, CIONO ₂ , H ₂ O, HNO ₃ , N ₂ O, NO, NO ₂ , O ₃ , SO ₂ , PAN 和气溶胶等
				轨 道	омі	Ozone Monitoring Instrument	每天1次覆盖全 13×24 球 km ²	270 - 314 nm (0.42nm) , 306 - 380 nm (0.45nm) , 350 - 500 nm (0.63nm)	BrO, CIO, H ₂ O NO, NO ₂ , O ₃ , HCHO, SO ₂ 和气溶胶 光学厚度等
6	MetOp-A MetOp-B MetOp-C	2006-10-19 2012-09-17 2018-11-07	- - -	太 阳 827km 降交点 08:46 同 827km 降交点 09:30 步 817km 降交点 09:30 轨	5) IASI)	Infrared Atmospheric Sounding Interferometer	NATIONOTE 子 MATTERNAL STATES	$\begin{array}{l} 8.26 - 15.50 \; \mu m \; \left(0.25 \; cm^{-1} \right) \; , \\ 5.00 - 8.26 \; \mu m \; \left(0.25 \; cm^{-1} \right) \; , \\ 3.62 - 5.00 \; \mu m \; \left(0.25 \; cm^{-1} \right) \; , \\ 10.3 - 12.5 \; \mu m \end{array}$	臭氧总量、大气温度、行 星边界层高度、对流层顶 高度、水汽柱含量、比湿、 对流层顶温度、海面温度 等



www.jors.cn



◎ 《遥感学报》

4 总结和展望

本文介绍了可协同监测对流层污染气体 与大气颗粒物的卫星遥感技术及主流算法的 发展进程。污染气体的监测主要分紫外/可见 光和红外光谱遥感技术两个方面。红外遥感技 术由气象监测需求驱动,卫星遥感监测气象参 数(温度、水汽等)主要服务于气象业务及科 学研究。在此过程中, 臭氧、水汽等痕量气体 相继被监测。直到 Terra 搭载 MOPITT 发射升 空,红外光谱遥感技术专门针对痕量气体(一 氧化碳和甲烷)的监测能力才初步形成。尽管 紫外光谱卫星遥感技术发展晚于红外遥感技 术,但由于紫外分光计以及差分吸收技术的飞 速发展,紫外光谱遥感技术很快发展为污染气 体空间监测的核心能力。自:1984 年 NOAA-9 携带 SBUV/2 和 AVHRR/2 发射开空, 污染气 体与颗粒物的协同探测便拉开帷幕。随后,欧 洲、美国、韩国和中国都相继发射了携带先进 传感器的卫星,由最初的极轨卫星到静止轨道 卫星。未来,将由中国 FY-4A、韩国 GEO-KOMPSAT-2B、欧洲 Sentinel-4 和美国 TEMPO 的静止轨道卫星形成全球高分辨率逐 小时监测能力的静止卫星星座,实现多时空尺 度的污染气体和颗粒物的协同监测。此外,第 一拉格朗日点卫星 DSCOVR 的发射象征着新 观测方式的开启, 它可提供污染气体与颗粒物 的地球圆盘扫描监测。

由于紫外与红外光谱对污染气体的探测 能力各具优势,NOAA 系列气象卫星、欧洲 MetOp 卫星及中国 FY 系列卫星平台都同时搭 载了这两种探测器。与这些平台的颗粒物探测 器一起,形成了协同监测污染气体与大气颗粒 物特性的能力。TROPOMI 作为新一代大气环 境监测传感器,它同时拥有紫外、可见和红外 波段的探测能力,真正实现了同平台观测。但 由于 TROPOMI 仍无法获得多角度偏振信息, 因此对颗粒物特性的刻画尚不充分。

在卫星遥感探测对流层污染气体的过程 中,大气颗粒物作为影响辐射传输的重要因 素,已经被许多卫星平台同时监测。颗粒物传 感器也从早期的役1-2个可见光通道,发展为 多观测(多波段、多角度、偏振)手段共同提 供信息,以便获得更好的颗粒物监测能力。在 后续的传感器发展中,像紫外光谱探测为主的 OMI 或红外光谱探测为主的 ABI 传感器都设 计了可见光通道,这使得它们在探测污染气体 的同时,具备了探测气溶胶特性的初步能力。 但相比于专门为气溶胶特性探测而设计的传 感器,例如: POLDER,仍存在一定差距。搭 载紫外、红外及多角度偏振探测器的 GF-5 卫 星的发射,标志着大气污染物的卫星遥感监测 从仅可同时探测污染气体和颗粒物,向更细致 刻画污染物特性细节的协同观测的跨越。即将 发射的高分系列以及大气环境系列卫星(例 如: GF-5(02)、DQ-1) 将接替 GF-5 卫星对污 染气体和大气颗粒物特性实施精细化协同观 测。然而,极轨卫星的共性问题是对近地面污 染物观测的时间分辨率较低,因此,未来我国 大气环境卫星遥感监测应向着具备紫外、可见 及红外高光谱观测及偏振特性探测能力的地 球静止轨道卫星发展。

污染气体和大气颗粒物协同观测的发展 趋势是针对近地面层污染的探测。近地面层是 人类生产生活的主要室间_仅也是人为排放产生 的高度,这都决定了该层的空气质量对人体健 康具有深远影响。然而,卫星遥感获得的是整 层大气的状况,尽管污染气体已经可分离为平 流层和对流层两个层次,但与近地面层的浓度 仍存在差异。对于大气颗粒物而言,近地面颗 粒物的部分特征(例如:气溶胶光学厚度、细 粒子比等)已经可被多种卫星遥感算法识别, 但除星载激光雷达(CALIOP)外,被动遥感 仍很难识别颗粒物的垂直分布,导致垂直方向 的散射辐射分布难以判断。卫星被动遥感污染 气体主要依赖散射光源,这为污染气体的反演 也带来了误差,尤其在雾霾污染情况下,很可 能对污染气体产生错误的估计。因此,污染气 体与颗粒物的协同观测和协同反演都是未来 重要的发展方向。

从反演算法的发展来看,差分吸收对污染 气体的探测具有显著的优势,而最优估计方法 是准确反演大气内的污染气体和颗粒物的关 键算法。在未来的卫星平台,在全光谱(紫外 -可见-红外波段)、多角度和偏振观测可同时获 得的情景下,利用最优估计等方法协同反演大 气污染气体和颗粒物将有望实现。这将最大限 度满足大气环境研究的高时空分辨率、全球覆 盖及三维观测需求,还可更好的对气候变化预 测形成有力的观测支撑。

致谢:本研究获得国家杰出青年科学基金项目 (编号:41925019)和海南省重点研发计划科 技合作方向项目(编号:ZDYF2020206)资助。

参考文献(References)): TS.CII

Abad, G. G., A. H. Souri, J. Bak, K. Chance, L. E. Flynn, N. A. Krotkov, L. Lamsal, C. Li, X. Liu, and C. C. Miller. 2019. "Five decades observing Earth's atmospheric trace gases using ultraviolet and visible backscatter solar radiation from space." Journal of Quantitative Spectroscopy and Radiative Transfer. [DOI: 10.1016/j.jqsrt.2019.04.030].

- Bates, D. R., and M. Nicolet. 1950. "The Photochemistry of Atmospheric Water Vapor." Journal of Geophysical Research 55 (3):301-27. [DOI: 10.1029/JZ055i003p00301].
- Beirle, Steffen, Johannes Lampel, Yang Wang, Kornelia Mies. Steffen Dörner, Margherita Grossi, Diego Loyola, Angelika Dehn, Anja Danielczok, and Marc Schröder 2018. "The ESA **GOME-Evolution** "Climate" water vapor product: a homogenized time series of H 2 O columns from GOME, SCIAMACHY, and GOME-2." Earth System Science Data 10 (1):449-68. [DOI: https://doi.org/10.5194/essd-10-449-20
- Bga, B, B Xm, A Zl, A Wh, A Yx, Z. C. Yang, X. A. Hua, A Kl, and B Ywa. "An improved algorithm for retrieving high resolution fine-mode aerosol based on polarized satellite data: Application and validation for POLDER-3." *Remote Sensing of Environment* 247. [DOI: 10.1016/j.rse.2020.111894].

18].

- Bhartia P. K. and C.W.Wellemeyer, "TOMS-V8 total ozone algorithm" in OMI Algorithm Theoretical Basis Document, OMI Ozone Products, P.K. Bhartia, Ed. Greenbelt, MD: NASA/Goddard Space Flight Center, 2002, vol. 2.
- Boersma KF, Eskes HJ, Richter A, De Smedt I, Lorente A, Beirle S, et al. Im- proving algorithms and uncertainty estimates for satellite NO 2 retrievals: results from the quality assurance for essential climate variables (QA4ecv) project. Atmos Meas Tech 2018;11:6651–78. doi: 10.5194/amt- 11- 6651- 2018.

- Boersma, K. F., D. J. Jacob, H. J. Eskes, R. W.
 Pinder, J. W. And, and Jvda Ronald.
 2008. "Intercomparison of SCIAMACHY and OMI tropospheric NO2 columns: Observing the diurnal evolution of chemistry and emissions from space." *Journal of Geophysical Research: Atmospheres.* [DOI: 10.1029/2007JD008816].
- Bovensmann, H., J. P. Burrows, M. Buchwitz, J. Frerick, S. No?L, V. V. Rozanov, K. V. Chance, and Aph Goede. 1999. "SCIAMACHY: Mission Objectives and Measurement Modes." *J.atmos* 56 (2):125--50. [DOI: 10.1175/1520-0469(1999)056<0127:S MOAMM>2.0.CO;2].
- Cairns, Brian, Larry Travis, Michael I Mishchenko, and Jacek Chowdhary. 2001. "3.7 AEROSOL RETRIEVALS OVER LAND SURFACES (THE ADVANTAGES OF POLARIZATION)." [DOI: 10.1038/295683a0].
- Chance K, Palmer PI, Spurr RJD, Martin RV, Kurosu TP, Jacob DJ. Satel- lite observations of formaldehyde over North America from GOME. Geophys Res Lett 20 0 0;27(21):3461"C4. doi: 10.1029/20 0 0GL011857.
- Charlson, R. J., and H. Rodhe. 1982. "Factors controlling the acidity of natural rainwater." *Nature* 295 (5851):683-5. [DOI: 10.1038/295683a0].
- Clerbaux, C., J. Hadji-Lazaro, S. Turquety, M. George, P.-F. Coheur, D. Hurtmans, C. Wespes, et al. 2007. "The IASI/MetOp1 Mission: First observations and highlights of its potential contribution to GMES2." Space Research Today.

[DOI:

10.1016/S0045-8732(07)80046-5].

- Clerbaux, C., J. Hadji-Lazaro, S. Turquety, G. Mégie, and P. F. Coheur. 2003. "Trace gas measurements from infrared satellite for chemistry and climate applications." *Atmos. Chem. Phys.* 3 (5):1495-508. [DOI: 10.5194/acp-3-1495-2003].
- Cornu, Alfred Marie, 1879, "II. Sur la limite ultraviolette du spectre solaire." *Proceedings of the Royal Society of London* 29 (196-199):47-55. [DOI: <u>https://doi.org/10.1098/rspl.1879.0011]</u>.
- Diner, D. J., J. V. Martonchik, R. A. Kahn, B. Pinty, and B. N. Holben. 2005. "Using angular and spectral shape similarity constraints to improve MISR aerosol and surface retrievals over land." *Remote Sensing of Environment* 94 (2):155¹71. [DOI: 10.1016/j.rse.2004.09.009].
- Diner, David J., Feng Xu, John V. Martonchik, Brian E. Rheingans, Sven Geier, Veljko M. Jovanovic, Ab Davis, Russell A. Chipman, and Stephen C. McClain. 2012. "Exploration of a Polarized Surface Bidirectional Reflectance Model Using the Ground-Based Multiangle SpectroPolarimetric£;Imager."

Atmosphere.

[DOI:

10.3390/atmos3040591].

Dittman, Michael, Eric Ramberg, M. Chrisp, J. V. Rodriguez, Angela Sparks, Neal Zaun, Paul Hendershot, T. Dixon, Rob Philbrick, and Debra Wasinger. 2002. ① 《通歌学报》 Nadir Ultraviolet Imaging Spectrometer for the NPOESS Ozone Mapping and Profiler Suite (OMPS). Paper presented at the Earth Observing Systems VII.

- Dobson, GMB. 1931. "A photoelectric spectrophotometer for measuring the amount of atmospheric ozone." *Proceedings of the Physical Society* (1926-1948) 43 (3):324.
- Dong, C., J. Yang, W. Zhang, Z. Yang, N. Lu, J.
 Shi, Z. Peng, Y. Liu, and B. Cai. 2010.
 "An Overview of a New Chinese Weather Satellite FY-3A." Bulletin of the American Meteorological Society 90 (10):1531-44. [DOI: 10.1175/2009BAMS2798.1].
- Dubovik, O., M. Herman, A. Holdak, T. Lapyonok, D. Taure, J. L. Deuze, F. Ducos, and A. Sinvuk. 2011. "Statistically Optimized Inversion Algorithm for Enhanced Retrieval of Aerosol Properties from Spectral Multi-Angle Polarimetric Satellite Observations." [DOI: https://doi.org/10.5194/amt-4-975-2011 BENS
- Elias, T. G., B. Cairns, and J. Chowdhary. 2004. Surface optical properties measured by the airborne Research Scanning Polarimeter during the CLAMS experiment. Paper presented at the Remote Sensing of Clouds and the Atmosphere VIII
- Fabry, C., and H. Buisson. "Ultraviolet absorption by ozone and the solar spectrum limitL'absorption de l'ultra-violet par l'ozone et la limite du spectre solaire | First AO4ELT Conference - Adaptive Optics for Extremely Large Telescopes." Volume. [DOI:

10.1051/jphystap:019130030019601].

Farman, J. C., B. G. Gardiner, and J. D. Shanklin.

1985. "Large losses of total ozone in
Antarctica reveal seasonal ClOx/NOx
interaction."Nature315(6016):207-10.[DOI:
10.1038/315207a0].

- Finlaysonpitts, B., J. J. Pitts, J. Pitts, BJ
 Finlayson-Pitts, J. D. Pitts, B.
 Finlaysonpitts, J. N. Pitts, J. Pitts, B. J.
 Finlaysonpitts, and Jnj Pitts. 2000.
 "Preface Chemistry of the Upper and Lower Atmosphere." Chemistry of the Upper & Lower Atmosphere 47
 (3):xvii–xviii. [DOI: 10.1023/A:1024719803484].
- Fioletov, V. E., C. A. Mclinden, N. Krotkov, K. Yang, D. G. Loyola, P. Valks, N. Theys, M Van Roozendael, C. R. Nowlan, and K. Chance. 2013. "Application of OMI, SCIAMACHY and GOME-2 satellite SO2 retrievals for detection of large emission sources." *Journal of Geophysical Research Atmospheres* 118 (19). [DOI: 10.1002/jgrd.50826].
- Flynn, L., C. Long, X. Wu, R. Evans, C. T. Beck,
 I. Petropavlovskikh, G. Mcconville, W.
 Yu, Z. Zhang, and J. Niu. 2014.
 "Performance of the Ozone Mapping and Profiler Suite (OMPS) products."
 Journal of Geophysical Research Atmospheres 119 (10):6181–95. [DOI: 10.1002/2013JD020467].
- Gille, John C, James R Drummond, Jinxue Wang, David P Edwards, Merritt N Deeter, Boris Khattatov, Jean-Francois Lamarque, Juying Warner, and Daniel C Ziskin. 1999. EOS MOPITT experiment: extracting the information from the measurements. Paper presented at the Optical Spectroscopic Techniques and Instrumentation for

Atmospheric and Space Research III.

- Grainger, J. F, and J Ring. "Anomalous Fraunhofer Line Profiles." *Nature*. [DOI: 10.1038/193762a0].
- Guyenne, T. D. 1993. "GOME: Global Ozone Monitoring Experiment. Interim Science Report." ESA SP, Paris: European Space Agency, /c1993, edited by Guyenne, T.D.; Readings, Ch.
- Haagen-Smit, and J. A 1952. "Chemistry and Physiology of Los Angeles Smog." *Industrial & Engineering Chemistry* 44 (6):1342-6. [DOI: 10.1021/ie50510a045].
- Haagen-Smit, Arie J, and Margaret M Fox. 1954.
 "Photochemical ozone formation with hydrocarbons and automobile exhaust." *Air Repair* 4 (3):105-36. [DOI: 10.1080/00966665.1954.10467649].
- Hagolle, O., G. Dedieu, B. Mougenot, V. Debaecker, B. Duchemin, and A. Meygret. 2008. "Correction of aerosol effects on multi-temporal images acquired with constant viewing angles: Application to Formosat-2 images." *Remote Sensing of Environment* 112 (4). [DOI: 10.1016/j.rse.2007.08.016].
- Hartley, WN. 1880. "On the probable absorption of solar radiation by atmospheric ozone." *Chem. News* 42 (268).
- Heath, D. F., A. J. Krueger, H. A. Roeder, and B.
 D. Henderson. 1975. "The Solar Backscatter Ultraviolet and Total Ozone Mapping Spectrometer (SBUV/TOMS) for NIMBUS G." *Optical Engineering* 14 (4). [DOI: 10.1117/12.7971839].
- He Junliang. 2020. Study on the influence of cloud adjacency effects on the aerosol optical depth retrieval and its reducing

method . Acta Geodaeticaet Cartographica Sinica, v.49 (01):136-. (贺军亮. 2020. "云邻近效应对气溶胶 光学厚度遥感反演的影响及其消减方 法研究." 测绘学报 v.49 (01):136-.) [DOI:

CNKI:SUN:CHXB.0.2020-01-012].

- Herman, J. R., and E. A. Celarier. 1997. "Earth surface reflectivity climatology at 340–380 nm from TOMS data." Journal of Geophysical Research FAtmospheres 102 (D23):28003-11. [DOI: 10.1029/97JD02074].
- Hsu, N. C., M. J. Jeong, C. Bettenhausen, A. M.
 Sayer, and S. C. Tsay. 2013. "Enhanced Deep Blue aerosol retrieval algorithm: The second generation." *Journal of Geophysical Research Atmospheres* 118 (16):9296-315. [DOI: 10.1002/jgrd.50712].
- Hsu, N. C., S. C. Tsay, M.D. King, and J. R. Herman. 2004. "Aerosol properties over bright-reflecting source regions." *IEEE Transactions on Geoscience & Remote Sensing* 42 (3):557-69. [DOI: 10.1002/jgrd.50712].
- Hsu, N. C., S. C. Tsay, MD King, and J. R. Herman. 2006. "Deep Blue Retrievals of Asian Aerosol Properties During ACE-Asia." *IEEE Transactions on Geoscience & Remote Sensing* 44 (11):3180-95. [DOI:

10.1109/TGRS.2006.879540].

Jay, H., H. Liang, M. P. Richard, Z. Jerry, C. Alexander, and B. Karin. 2018. "Synoptic ozone, cloud reflectivity, and erythemal in adiance from sunrise to sunset for the whole earth as viewed by the DSCOVR spacecraft from the earth-sun Lagrange 1 orbit."
 Atmospheric
 Measurement
 Techniques

 11
 (1):177-94.
 [DOI:

 10.5194/amt-11-177-2018].

- Joiner, J., and P. K. Bhartia (1997), Accurate determination of total ozone using SBUV continuous spectral scan measurements, J. Geophys. Res., 102(D11), 12,957–12,970.
- Kaufman, Y. J., and C. Sendra. 1988. "Algorithm for automatic atmospheric corrections to visible and near-IR satellite imagery." *International Journal of Remote Sensing* 9 (8):1357-81. [DOI: 10.1080/01431168808954942].
- Kim, J., U. Jeong, M. H. Ahn, J. H. Kim, R. J. Park, H. Lee, C. H. Song, Y. S. Choi, K. H. Lee, and J. M. Yoo. 2020. "New Era of Air Quality Monitoring from Space: Geostationary Environment Monitoring Spectrometer (GEMS)." [DOI: <u>https://doi.org/10.1175/BAMS-D-18-00</u> <u>13.1</u>, 2020].
- Klaes, K. D. 2018. "The EUMETSAT Polar System - ScienceDirect." *Comprehensive Remote Sensing* 1:192-219. [DOI: <u>https://doi.org/10.1016/B978-0-12-4095</u> <u>48-9.10318-5</u>].
- Koelemeijer, and R. Ba. 1995. "A database of spectral surface reflectivity in the range 335–772 nm derived from 5.5 years of GOME observations." *Journal of Geophysical Research Atmospheres* 108 (D2):-. [DOI: 10.1029/2002JD002429].
- Krotkov, N. A., S. A. Carn, A. J. Krueger, P. K.
 Bhartia, and K. Yang (2006), Band residual difference algorithm for retrieval of SO2 from the Aura Ozone Monitoring Instrument (OMI), IEEE Trans. Geosci. Remote Sens., 44(5),

1259– 1266, [doi: 10.1109/TGRS.2005.861932].

- Lee C, Richter A, Weber M, Burrows JP. SO 2 Retrieval from SCIAMACHY us- ing the weighting function DOAS (WFDOAS) technique: comparison with standard DOAS retrieval. Atmos Chem Phys 2008;8:6137⁻⁻C45. doi: 10.5194/ acp- 8--6137-2008.
- Levelt, P. F., and Coauthors, 2018. "The Ozone Monitoring Instrument: Overview of 14 years in space." Atmospheric Chemistry & Physics 18 (8):5699-745. [DOI: 10.5194/acp-18-5699-2018].
- Levy, R. C., L. A. Remer, R. G. Kleidman, S. Mattoo, C. Ichoku, R. Kahn, and T. F. Eck. 2010. "Global evaluation of the Collection 5 MODIS dark-target aerosol products over land." *Atmospheric Chemistry and Physics*. [DQI:"

info:doi/10.5194/acp-10-10399-2010].

- Li C, Krotkov NA, Carn S, Zhang Y, Spurr RJD, Joiner J. New-generation NASA aura ozone monitoring instrument (OMI) volcanic SO 2 dataset: algorithm description, initial results, and continuation with the suomi-NPP ozone map- ping and profiler suite (OMPS). Atmos Meas Tech 2017;10(2):445–58. doi: 10. 5194/amt- 10- 445- 2017.
- Li, Z., W. Hou, J. Hong, F. Zheng, D Luo, J. Wang, X. Gu, and Y. Qiao. 2018. "Directional Polarimetric Camera (DPC): Monitoring aerosol spectral optical properties over land from satellite observation." Journal of Quantitative Spectroscopy and Radiative Transfer 218:S002240731830253X-. [DOI:

10.1016/j.jqsrt.2018.07.003].

- Lin, J.-T., M. B. McElroy, and K. F. Boersma. 2010. "Constraint of anthropogenic NOx emissions in China from different sectors: a new methodology using multiple satellite retrievals." *Atmospheric Chemistry and Physics* (ACP) & Discussions (ACPD). [DOI: https://doi.org/10.5194/acp-10-63-2010].
- Lin, J. T., M. Y Liu, J. Y. Xin, K. F. Boersma, R. Spurr, R. Martin, and Q. Zhang. 2015.
 "Influence of aerosols and surface reflectance on satellite NO2 retrieval: seasonal and spatial characteristics and implications for NOx emission constraints." *Atmospheric Chemistry* & *Physics*. [DOI: 10.5194/acp-15-11217-2015].
- Lin, J. T., R. V. Martin, K. F. Boersma, M. Sneep, P. Stammes, R. Spurr, P. Wang, M Van Roozendael, K Clémer, and H. Irie. 2014. "Retrieving tropospheric nitrogen dioxide from the Ozone Monitoring Instrument: effects of aerosols, surface reflectance anisotropy, and vertical profile of nitrogen dioxide." *Atmospheric Chemistry and Physics* 14 (3). [DOI: 10.5194/acp-14-1441-2014].
- Liu, M., J. Lin, H. Kong, K. F. Boersma, H. Eskes, Y. Kanaya, Q. He, et al. 2020. "A new TROPOMI product for tropospheric NO2 columns over East Asia with explicit aerosol corrections." *Atmos. Meas. Tech.* 13 (8):4247-59. [DOI: 10.5194/amt-13-4247-2020].
- Liu Y., Sun D., Cao K, Liu S., Chai M., Liang J., Yuan J., 2020, Evaluation of GF-5 AHSI on-orbit instrument radiometric performance, Journal of Remote

Sensing, 24(4), 352-359. (刘银年, 孙 德新, 曹开钦, 刘书锋, 柴孟阳, 梁建, and 原娟. 2020. "高分五号可见短波 红外高光谱相机在轨辐射性能评估." 遥感学报 024 (004):352-9.) [DOI: CNKI:SUN:YGXB.0.2020-04-005].

- Lorente, A., K. F. Boersma, H. Yu, S Dörner, and Maarten Krol. 2016. "Structural uncertainty in air mass factor calculation for NO2 and HCHO satellite retrievals." *Atmospheric Measurement Techniques Discussions*. [DOI: 10.5194/amt-10-759-2017].
- Luo S., Di D., Cui L., 2019, Study on FY-4A/GIIRS infrared spectrum detection capability based on information content, J. Infrared Millim. Waves, 38(6), 765-776. (罗双, 狄迪, and 崔林丽. 2019. 基于信息容量的 FY-4A/GIIRS 红外光谱探测能力研 红外与毫米波学报 038 究." (006):765-76.)[DOI: 10.11972/j.issn.1001-9014.2019.06.014 1.
- Lyapustin, A., Y. Wang, S. Korkin, and D. Huang. 2018. "MODIS Collection 6 MAIAC algorithm." *Atmos. Meas. Tech.* 11 (10):5741-65. [DOI: 10.5194/amt-11-5741-2018].
- Maignan, F., FM Bréon, E Fédèle, and M.
 Bouvier. 2009. "Polarized reflectances of natural surfaces: Spaceborne measurements and analytical modeling." *Remote Sensing of Environment* 113 (12):2642-50. [DOI: 10.1016/j.rse.2009.07.022].
- Marchenko S, Krotkov NA, Lamsal LN, Celarier EA, Swartz WH, Bucsela EJ. Revising the slant column density retrieval of

nitrogen dioxide observed by the ozone monitoring instrument. J Geophys Res Atmos 2015;120(11):5670–92. doi: 10.1002/2014JD022913.

- Martonchik, J. V., D. J. Diner, R. A. Kahn, T. P. Ackerman, M. M. Verstraete, B. Pinty, and H. R. Gordon. 2002. "Techniques for the Retrieval of Aerosol Properties over Land and Ocean Using IEEE Multi-angle Imaging." Transactions on Geoscience and Remote Sensing 36 (4):1212-27. [DOI: 10.1109/36.701027].
- Migeotte, M. V. 1948. "Lines of Methane at 7.7μ in the Solar Spectrum." *Phys Rev* 74 (1):112-3. [DOI: <u>http://dx.doi.org/10.1103/PhysRev.74.1</u> <u>12</u>].
- . 1949. "The Fundamental Band of Carbon Monoxide at 4.7µ in the Solar Spectrum." Phys Rev 75 (7):1108-9.
 [DOI: 10.1103/PhysRev.75.1108].
- Munro, Rosemary, Rüdiger Lang, Dieter Klaes, Gabriele Poli, and Michael Eisinger.
 2016. "The GOME-2 instrument on the MetOp series of satellites: Instrument design, calibration, and level 1 data processing - An overview." *Atmospheric Measurement Techniques* 9 (3):1279-301. [DOI: 10.5194/amt-9-1279-2016].
- Nowlan CR, Liu X, Chance K, Cai Z, Kurosu TP, Lee C, et al. Retrievals of sul- fur dioxide from the global ozone monitoring experiment 2 (GOME-2) us- ing an optimal estimation approach: algorithm and initial validation. J Geophys Res 2011;116(D18):D18301. doi: 10.1029/2011JD015808.
- Palmer PI, Jacob DJ, Chance K, Martin RV,

Spurr RJD, Kurosu TP, et al. Air mass factor formulation for spectroscopic measurements from satellites: application to formaldehyde retrievals from the global ozone monitoring experiment. J Geophys Res Atmos 2001;106(D13):14539–50. doi: 10.1029/20 0 0JD90 0772 .

- Perner, D., D. H. Ehhalt, H. W. P?Tz, U. Platt, E. P. R?Th, and A. Volz. 2013. "OH-radicals in the lower troposphere." *Geophysical Research Letters* 3 (8):466-8. [DOI: 10.1029/GL003i008p00466].
- Qiu, J. H., 1997, Principle and inversion method of atmospheric aerosol optical thickness and vegetation from space remote sensing, Earth environment and climate change detection and process research, Edited by Ly D., China Meteorological Press, 71-77. (邱金桓, 1997, 从空间 遥感大气气溶胶光学厚度和植被的原 理和反演方法研究,地球环境和气候 变化探测与过程研究,吕达仁主编, 气象出版社, 71-77)
- Rodgers, C. D. *Inverse Methods for Atmospheric Sounding*: Inverse methods for atmospheric sounding :.
- Schönbein, Ch F. 1840. "Beobachtungen über den bei der Elektrolysation des Wassers und dem Ausströmen der gewöhnliehen Elektricität aus Spitzen sich entwikkelnden Geruch." Annalen der Physik 126 (8):616-35. [DOI: <u>https://doi.org/10.1002/andp.18401260</u> <u>804]</u>.
- Shin, M., Y. Kang, S. Park, J. Im, and L. J. Quackenbush. 2019. "Estimating ground-level particulate matter concentrations using satellite-based

data: a review." GIScience & Remote Sensing 57 (14):1-16. [DOI: 10.1080/15481603.2019.1703288].

- Strow, L. L., S. E. Hannon, S. De Souza-Machado, H. E. Motteler, and D Tobin. 2003. "An overview of the AIRS radiative transfer model." *IEEE Transactions on Geoscience & Remote Sensing* 41 (2):303-13. [DOI: 10.1109/TGRS 2002.808244].
- Platt, U., Stutz, J. 2008. "Differential Optical Absorption Spectroscopy." Springer Berlin Heidelberg. [DOI: 10.1007/978-3-540-75776-4].
- Tanré, D, FM Bréon, JL Deuzé, O Dubovik, F
 Ducos, P François, P Goloub, M
 Herman, A Lifermann, and F Waquet.
 2011. "Remote sensing of aerosols by using polarized, directional and spectral measurements within the A-Train: the PARASOL mission." Atmospheric Measurement Techniques 4 (7):1383-95.
 [DOI:

https://doi.org/10.5194/amt-4-1383-201 1].

- Veefkind, J. P., and Coauthors. 2012. "TROPOMI on the ESA Sentinel-5 Precursor: A GMES mission for global observations of the atmospheric composition for climate, air quality and ozone layer applications." Remote 120 Sensing of Environment (none):70-83. [DOI: 10.1016/j.rse.2011.09.027].
- Wang, W., L. Flynn, X. Zhang, Y. Wang, Y.
 Wang, F Jiang, Y. Zhang, F Huang, X.
 Li, and R. Liu. 2012.
 "Cross-Calibration of the Total Ozone Unit (TOU) With the Ozone Monitoring Instrument (OMI) and SBUV/2 for

Environmental Applications." *IEEE Transactions on Geoscience & Remote Sensing* 50 (12):4943-55. [DOI: 10.1109/TGRS.2012.2210902].

- Wang, Z., P. Ma, L. Zhang, H. Chen, and K. Hu. 2020. "Systematics of atmospheric environment monitoring in China via satellite remote sensing." *Air Quality Atmosphere & Health* (9):1-13. [DOI: 10.1007/s11869-020-00922-7].
- Waquet, F, P. Goloub, J.-L. Deuzé, J.- F. Léon,
 F. Auriol, C. Verwaerde, J.-Y. Balois, and P François. 2007. "Aerosol retrieval over land using a multiband polarimeter and comparison with path radiance method." *Journal of Geophysical Research Atmospheres* 112 (D11). [DOI: 10.1029/2006JD008029].
- Waquet, F, J. F Léon, B. Cairns, P. Goloub, J.
 -L Deuzé, and F Auriol. 2009.
 "Analysis of the spectral and angular response of the vegetated surface polarization for the purpose of aerosol remote sensing over land." *Applied Optics* 48 (6):1228. [DOI: 10.1364/AO.48.001228].
- Xie, Y., L. I. Zhengqiang, W. Hou, Y. Zhang, Q. Lili, L. I. Li, L. I. Kaitao, and X. U. Hua. 2019. "Retrieval of Fine-Mode Aerosol Optical Depth Based on Remote Sensing Measurements of Directional Polarimetric Camera Onboard GF-5 satellite." *Aerospace Shanghai*. [DOI: 10.19328/j.cnki.1006-1630.2019.S.033]
- Yan, H., Chen, L., Tao, J., Su, L., Huang, J., Han, 〇《道感学报》 D., and Yu, C.: Corrections for OMI SO2 BRD retrievals influenced by row anomalies, Atmos. Meas. Tech., 5,

2635–2646, https://doi.org/10.5194/amt-5-2635-201 2, 2012.

- Yan, H., X. Li, W. Wang, X. Zhang, L. Chen, D. Han, C. Yu, L. Gao. 2017. Comparison of SO2 column retrievals from BRD and DOAS algorithms, Science China Earth Sciences, 60: 1694-1706. (闫欢 欢,李晓静, 王维和, 张兴赢, 陈良富, 韩冬, 余超, 高玲. 2017. BRD 和 DOAS SO₂总量遥感反演算法的比对. 中国科学: 地球科学, 47: 1071–1083) [doi: 10.1007/s11430-016-9057-6]
- Yang, K., P. K. Bhartia, C. G. Wellemeyer, W.
 Qin, R. J. D. Spurr, J. P. Veefkind, and J.
 F. de Haan (2004), Application of spectral fitting method to GOME and comparison with OMI-DOAS and TOMS-V8 total ozone, paper presented at Quadrennial Ozone Symposium, Int.
 Ozone Comm., Athens.
- Yang, K. N. A. Krotkov, A. J. Krueger, S. A. Carn, P. K. Bhartia, P. F. Levelt, 2007. Retrieval of large volcanic SO2 columns from the Aura Ozone Monitoring Instrument: Comparison and limitations, Journal of Geophysical Research-Atmosphere, 112, D24S43, [DOI:10.1029/2007JD008825]
- Zhang, C., C. Liu, K L. Chan, Q. Hu, and J. Liu. 2020. "First observation of tropospheric nitrogen dioxide from the Environmental Trace Gases Monitoring Instrument onboard the GaoFen-5 satellite." Light: Science & Applications 9 (1).[DOI: 10.1038/s41377-020-0306-z].
- Zhang, X., F. Wang, W. Wang, F. Huang, and Z. Li. 2020. "The development and application of satellite remote sensing

for atmospheric compositions in China." *Atmospheric Research* 245:105056. [DOI: 10.1016/j.atmosres.2020.105056].

- Zhang X., Zhang P., Fang Z., Qiu H., Li X., Zhang Y., 2007, The Progress in T race Gas Remote Sensing Study Based on the Satellite Monitoring, Meteorological Monthly, 33(7), 3-14. (张兴赢,张鹏,齐宗义,邱红,李晓 静, and 张艳. 2007. "应用卫星遥感技 张监测大气痕量气体的研究进展." 气象 33 (007):3-14.) [DOI: 10.3969/j.issn.1000-0526.2007.07.001].
- Zhang, Y., Z. Li, Y. Zhang, W. Hou, H. Xu, C. Chen, and Y. Ma. 2014. "High temporal resolution aerosol retrieval using Geostationary Ocean Color Imager: application and initial validation." *Journal of Applied Remote Sensing* 8 (1):083612. [DOI: 10.1117/1.JRS.8.083612].
- Zhang, Yang, Zhengqiang Li, Zhihong Liu, Juan Zhang, Lili Qie, Yisong Xie, Weizhen Hou, Yongqian Wang, and Zhixiang Ye.
 2018. "Retrieval of the Fine-Mode Aerosol Optical Depth over East China Using a Grouped Residual Error Sorting (GRES) Method from Multi-Angle and Polarized Satellite Data." *Remote Sensing* 10 (11):1838.

https://doi.org/10.3390/rs10111838].

Zhang, Ying, Zhengqiang Li, Kaixu Bai, Yuanyuan Wei, Yisong Xie, Yuanxun Zhang, Yang Ou, Jason Cohen, Yuhuan Zhang, [©]and [©]Zongren Peng. 2021. "Satellite remote sensing of atmospheric particulate matter mass concentration: advances, challenges, andperspectives."FundamentalResearch.[DOI:https://doi.org/10.1016/j.fmre.2021.04.007].

Zhu, L., D. J. Jacob, P. S. Kim, J. A. Fisher, K. Yu, K. R. Travis, L. J. Mickley, R. M. Yantosca, M. P. Sulprizio, and I De Smedt. 2016. "Observing atmospheric formaldehyde (HCHO) from space: validation and intercomparison of six retrievals from four satellites (OMI, GOME2A, GOME2B,OMPS) with SEAC4RS aircraft observations over the southeast US." *Atmospheric Chemistry & Physics Discussions*. [DOI: 10.5194/acp-2016-162].

NATIONAL REMOTE SENSING BULLETIN

NATIONAL REMOTE SENSING BULLETIN

www.jors.cn

www.jors.cn

NATIONAL 接続 REMOTE 学排 SENSING BULLETIN

◎ 《遥感学报》

Satellite remote sensing of atmospheric environment: Review of atmospheric gaseous and particulate pollution collaborative observation

Zhengqiang Li¹, Ying Zhang^{1*}, Shaohua Zhao², Xingying Zhang³, Jintai Lin⁴, Kai Qin⁵, Cheng Liu⁶, Yuanxun Zhang⁷ ww.jors.cn 1 State Environmental Protection Key Laboratory of Satellite Remote Sensing, Chinese Academy of Sciences, Aerospace Information Research Institute, Beijing 100101, China 2 Satellite Application Center for Ecology and Environment, Ministry of Ecology and Environment, Beijing 100835, China 3 Key Laboratory of Radiometric Calibration and Validation for Environmental Satellites, National Satellite Meteorological Center, Beijing 10081, China 4 Department of Atmospheric and Ocean Sciences, School of Physics, Peking University, Beijing, ww.jors.ch 100871, China 5 School of Environment and Spatial Informatics, China University of Mining and Technology, SENSING BI Xuzhou 221116, China 6 School of Engineering Science, University of Science and Technology of China, Hefei 230027, China

7 College of Resources and Environment, University of Chinese Academy of Sciences, Beijing 100049, China

Abstract:

As an important environmental problem, air pollution directly affects daily life and physical health of public. With the gradual maturity of polluted gas and particulate matter observation technology, the monitoring of air pollutants near the surface based on satellite platforms has developed rapidly. The aim of this study is to clarify the collaborative observation's history for aerosols and gases, and then provide reference for future satellite platform design.

In this study, the popular remote sensing methods for trace gases and atmospheric particulates that are concerned about atmospheric environment are firstly described and discuss the applicable scenarios, advantages and disadvantages of each method. Nextensatellite platforms for collaborative observations of trace gases and aerosols are reviewed. According to the characteristics of remote sensing principle for the trace gases, the satellite platform is divided into ultraviolet and infrared bands, and the development course of sensors and satellite platforms are

discussed and analyzed. Finally, we discuss the issues to be solved urgently by satellite platforms and remote sensing algorithms aiming to monitor air pollutants near the ground, as well as possible future development directions.

For various trace gases, the good universal remote sensing methods are differential absorption spectrometry method and optimal estimation algorithm, which can make full use of the absorption spectrum lines to achieve inversion of gases. Although the differential absorption spectroscopy method is very effective for the monitoring of trace gases, the optimized estimation algorithm can further extract the layered information of trace gases from the hyperspectral information, which is helpful for obtaining a more detailed vertical distribution of trace gases in the atmospheric column. Because the band residual method and linear fitting method have strong pertinence to specific pollutant gases (such as sulfur dioxide), these simplified algorithms also have great advantages and application value. The core issue of the aerosol inversion algorithm is the signal decoupling of ground and atmosphere. Adding the information from spectrum, angle, polarization and time series can effectively increase the decoupling capabilities. The algorithms derived from these principles include Dark Target algorithm, Deep Blue algorithm, Empirical Orthogonal Function algorithm, Polarization algorithm and Time series algorithm. Since the launch of NOAA-9 carrying SBUV/2 and AVHRR/2 in 1984, the collaborative detection of polluted gases and particulate matter has begun. Subsequently, Europe, the United States, South Korea and China have launched satellites carrying advanced sensors, from the polar orbit to geostationary orbit, and in the future, FY-4A of China, Geo-kompsat-2b of South Korea, Sentinel-4 of Europe and TEMPO of the United States can be forming a global geostationary satellite constellation with high spatial resolution and hourly monitoring capability to achieve collaborative monitoring of polluted gases and particulate matter.

Based on the summary of trace gas and atmospheric aerosol inversion algorithms, the development history of satellite platforms and sensors is combed from the perspective of cooperative observation of gas and particulate matter, discussing the advantages of cooperative observation of sensors in the ultraviolet, visible and infrared bands, looking forward to the high temporal and spatial resolution air pollution monitoring capabilities of the geostationary satellite constellation in the future and the contribution of Chinese satellites.

Keywords: satellite, trace gas, particle, atmospheric environment, remote sensing

Supported by The National Science Fund for Distinguished Young Scholars (No. 41925019), Science and Technology Cooperation Program of Hainan Provincial Key Research and Development Program (No. ZDYF2020206)

◎ 《遥感学报》