文章编号: 0253-2239(2010) 10-2837-08

基于 AERONET SACOL 站观测资料的 沙尘气溶胶光学厚度卫星反演试验研究

 白 鸿涛¹ 冯建东² 陈勇 航¹ 黄建平³ 张 武³ 亢燕铭¹ 潘 鹄¹
(¹ 东华大学环境科学与工程学院,上海 201620,² 四川省农业气象中心,四川 成都 610072 ³ 兰州大学大气科学学院半干旱气候变化教育部重点实验室,甘肃 兰州 730000

摘要 利用兰州大学大气科学学院半干旱气候变化教育部重点实验室(SACOL 站) 气溶胶地基观测资料订正出的 地表反射率及构建的沙尘气溶胶模型,借助 68 大气辐射传输模式,对 Terra 卫星上的中分辨率成像光谱仪 (MODIS)的 L1B 多光谱资料,进行了沙尘气溶胶光学厚度的个例反演试验。结果表明,四种反演方案的沙尘气溶 胶光学厚度的区域分布均比较合理,说明反演方法可行;考虑了波长指数,并用 SACOL 资料构建的气溶胶模型进 行大气订正得出的地表反射率反演出的沙尘气溶胶光学厚度最接近实际测量值,误差为一7.3%。通过对反演过 程中的误差进行数值试验检验,结果表明反演方法比较稳定。

关键词 沙尘气溶胶;光学厚度;地表反射率;反演

中图分类号 P407.1 文献标识码 A doi: 10.3788/AOS20103010.2837

Experimental Study of Satellite Retrieval of Dust Aerosol Optical Thickness Using AERONET SACOL Site Observations

Bai Hongtao¹ Feng Jiandong² Chen Yonghang¹ Huang Jianping³ Zhang Wu³ Kang Yanming¹ Pan Hu¹

¹College of Environmental Science and Engineering, Donghua University of China, Shanghai 201620, China ²Agricultural Meteorological Center in Sichuan Province, Chengdu, Sichuan 610072, China

³Key Laboratory for Semi-Arid Climate Change, Ministry of Education, College of Atmospheric Sciences,

Lanzhou University, Lanzhou, Gansu 730000, China

Abstract Employing the 6S atmospheric radiation transport model and Terra moderate-resolution imaging spectroradiometer (MODIS) L1B data, the experimental retrieval of dust aerosol optical thickness is performed using surface reflectance atmospheric correction and dust aerosol model built with aerosol observations at Semi-arid Climate and Environment Observatory of Lanzhou University (SACOL). The results show that the four schemes of regional algorithm are feasible. The retrieval result derived from the atmospheric correction scheme using the aerosol model built by SACOL data with consideration for the Ångstnöm exponent is closest to the surface observation. The relative error is -7.3%. The quantitative analysis of error using a numerical test is performed and the results show that the retrieval is stable.

Key words dust aerosol; optical thickness; surface reflectance; retrieval

E-mail: yanshumole@yahoo.com.cn

导师简介: 陈勇航(1965-), 女, 博士, 副教授, 主要从事大气辐射与遥感等方面的研究。

E-mail: yonghangchen @yahoo.com.cn(通信联系人)

(C)1994-2020 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

收稿日期: 2009-12-09; 收到修改稿日期: 2010-03-05

基金项目: 国家自然科学基金(40633017,40575015)、国家 973 计划(2006CB403700)和干旱气象科学研究基金(IAM 200807)资助课题。

作者简介:白鸿涛 (1985—), 女, 硕士研究生, 主要从事大气辐射与遥感等方面的研究。

1 引 言

近年来东亚沙尘对其源区和下游地区的辐射平 衡和气候的影响逐渐成为气溶胶研究中的热点问题 之一^[1]。我国黄土高原半干旱地区是东亚沙尘气溶 胶的主要源区^[2],利用卫星遥感技术定量研究该地 区的沙尘气溶胶特性及其时空变化,对深入研究东 亚沙尘气溶胶的辐射强迫及其气候环境效应有着重 要的意义,但目前该地区沙尘气溶胶光学厚度的卫 星反演精度还有待改进。

国内学者利用卫星资料反演不同地区气溶胶光 学厚度已做了不少工作,如利用中分辨率成像光谱仪 (MODIS)资料基于 6S 辐射传输模式采用暗像元方 法、扩展的暗像元以及 V5.2算法,反演了西北兰州地 区气溶胶光学厚度^{[3~9};冯建东等⁷¹尝试利用西北水 库上空多通道 MODIS 遥感信号,建立类似于 Tané 等的反演查算表,进行了反演陆地上空气溶胶粒子尺 度分布的试验研究;毛节泰等^[8]利用 MODIS 资料反 演了北京地区气溶胶光学厚度分布,并用地面多波段 太阳光度计作对比;李晓静等^[9]基于 6S 辐射传输模 式,同时采用暗像元方法和结构函数法反演了北京及 周围地区的气溶胶光学厚度;王新强等^{10]}基于 6S 模 型利用暗像元方法从 MODIS 图像反演江西省中部地 区上空大气气溶胶光学厚度。目前利用卫星资料定 量反演沙尘气溶胶的研究还很少。

我国黄土高原半干旱地区的兰州大学大气科学 学院半干旱气候变化教育部重点实验室(SACOL) 在兰州市东部 40 km,位于兰州大学榆中校区的翠 英山(35.946N,104.137E,1765m)上,站周围地貌 以黄土高原为主,包括平原、山脊及土丘等,海拔高 度在1714~2089m之间^{11]}。2006年8月,SACOL 加入国际气溶胶自动监测网(Aerosol Robotic Network,AERONET)。AERONET有丰富的气 溶胶观测资料,利用该站经过严格的校准、云掩码处 理以及质量控制的Version 2 Level 2.0 气溶胶数据 集,构建比以往更为接近实际的气溶胶模型,在此基 础上基于 6S大气辐射传输模式对 MODIS 资料进 行沙尘气溶胶光学厚度的反演试验研究,以探索改 进反演精度的方法。

2 MODIS 遥感陆地上空气溶胶的基本原理

卫星观测的特定波长 λ 处大气顶部反射率 Ρλ^{*} 可近似写为¹³ 可近似写为¹³ China Academic Journal Electronic Publ

$$\begin{split} \rho_{\lambda}^{*}(\theta_{s},\theta_{v},\phi) &= \rho_{\lambda}^{*}(\theta_{s},\theta_{v},\phi) + \\ \frac{\rho_{\lambda}^{*}(\theta_{s},\theta_{v},\phi)}{1-\rho_{\lambda}^{*}(\theta_{s},\theta_{v},\phi)S_{\lambda}}F_{d,\lambda}(\theta_{s})T_{\lambda}(\theta_{v}) \end{split}$$

式中 (X, b)大略径反射率, (X, b)地表反射率, S_{λ} 为大 气后向散射比, $F_{d,\lambda}$ 为地表反射率为零时归一化向 下国徽通量, T_{λ} 为卫星观测的向上传输通量。根据 上式, 确定气溶胶模型和地表反射率后, 可从表观反 射率反演得到气溶胶光学厚度。通过 6S 大气辐射 传输模式(V4.1)建立查算表(LUT)来进行辐射传 输计算。在反演过程中, 根据辐射的入射和接收角 度, 将查算表中的 e^{*} 与卫星实测的大气上界通道 反射率进行比较, 当两者的拟合误差最小时, 则其对 应的值即为反演的气溶胶光学厚度。拟合误差均小 于 0.0002, 若某一像元存在多个小于阈值的解, 则 对其取平均作为反演解。

由于粒子体积尺度分布和复折射指数可以唯一 地确定出的气溶胶辐射特性,即相函数 P 和单次散 射反照率 ω_0 ,因此用AERONET 的SACOL 站点的 气溶胶体积尺度分布和复折射指数来构建气溶胶模 型(SACOL 气溶胶模型)。地表反射率的获取在第 3节详细描述。另外,模式中需要输入的几何条件、 目标海拔高度和表观反射率取自 MODIS/Terra 影 像资料(L1B 的1 km 分辨率)。大气模型通过输入 水汽和臭氧浓度两种吸收气体定义,水汽浓度取自 最接近卫星过境时次的 AERONET 的SACOL 站 点的气柱水汽资料,臭氧浓度由臭氧监测仪(Ozone Monitoring Instrument, OMI)提供。

3 地表反射率的确定

3.1 地表反射率的敏感性试验

对地表反射率对卫星观测的反射率的影响做敏 感性试验。用 6S 辐射传输模式模拟不同气溶胶光学 厚度, 0. 47 μm 蓝光通道, 0. 66 μm 红光通道和 2. 12 μm近红外通道表观反射率随地表反射率的变化 情况, 如图 1 所示。其中图 1(a) 红光通道, 图 1(b) 为 蓝光通道, 图 1(c) 为近红外通道, 气溶胶光学厚度 ᡡ (550 nm) 取 0. 1, 0. 5, 1. 0, 1. 5, 2. 0, 2. 5, 3. 0 七个值; 地表反射率假定为均一朗伯体地表反射率, 以步长为 0. 05 从 0~0. 3 变化。

由图 1(a) 可见, 地表反射率较小时, 0.66 µm 通道表观反射率对气溶胶光学厚度非常敏感, 随着 气溶胶光学厚度增大而显著增大; 随着地表反射率 的增大, 表观反射率随着气溶胶光学厚度增大而增 大的趋势逐渐减小。图中没有出现的阈值点^[3,4] 除气溶胶模型的不同,可能受几何路径条件以及大 气条件等的综合影响。如图 1(b)所示,与红光通道 不同,蓝色通道表观反射率对气溶胶光学厚度不敏 感,表观反射率随气溶胶光学厚度的变化出现阈值 点 0.21¹⁴。如图 1(c)所示,2.12 µm 近红外通道的 表观反射率也受气溶胶的影响,尤其是地表反射率 低的时候,近红外通道的表观反射率均随着光学厚度的增大而逐渐增大。假设近红外通道的表观反射率和地表反射率相当,用 VISvs2.12 关系式¹¹ 求出的可见光通道的地表反射率来进行气溶胶光学厚度的反演将会产生很大的误差。



图 1 三个通道表观反射率随气溶胶光学厚度和地表反射率的变化。(a) 红光通道;(b) 蓝光通道;(c)中红外通道 Fig. 1 Apparent reflectance against aerosol optical depth and surface reflectance in three channels. (a) red channel; (b) blue channel; (c) mid-infrared channel

3.2 地表反射率的确定

由于 2.12 ^µm 通道受沙尘粒子影响,不能直接 应用 VISvs2.12 地表反射率关系来得到沙尘天气 发生时的可见光通道地表反射率,利用订正出的可 见光通道地表反射率平均值作为反演沙尘时的地表 反射率。根据 ^{T550}<0.3^[11](2007年3月21日,3月 27日,4月18日,5月1日,5月4日,5月5日,5月 24 日,5 月 28 日)及 Ångström 指数 ↔ 0.6(2007 年 3 月 21 日,4 月 18 日,5 月 24 日和5 月 28 日)选 取 2007 年 3 ~ 5 月间晴空 M ODIS 资料进行大气订 正,从而得到 4 种 3 个通道(0.47, 0.66 和 2.12 μm) 地表反射率,如表 1 所示。所用气溶胶模型分 别为 SACOL 气溶胶模型和 6S 的大陆气溶胶模型 (6S 模式中自带)^[11]。

表1 用于气溶胶反演的四种地表反射率方案

Та	b	le	1	Four	schemes	of	surface	reflectance	used	for	aero so l	retriev al

Schemes	1	2	3	4	
Select condition	$ au_{550} < 0.3$	$\tau_{550} \!$	$\tau_{550} < 0.3$	$\tau_{550}\!$	
A ero sol M odel	SAC	OL aerosol model	Continent aerosol model		

针对研究区域,如何选取合适的通道(0.47 µm 或0.66 µm)进行沙尘光学厚度的反演,还需要知道 SACOL地区的地表反射率范围。表 2 和表 3 列出了 以上 4 种地表反射率方案中可见光通道(0.47 µm 和 0.66 µm)和近红外通道(2.12 µm)地表反射率的统计 结果。 光)通道地表反射率在 0.0983 ~0.1711 之间,在这 个范围内,随着气溶胶光学厚度增大,表观反射率仍 然对地表反射率的变化很敏感。而 0.47 μm(蓝光) 通道地表反射率最大值为 0.0814,虽小于阈值点 0.21,但与红光相比,表观反射率对光学厚度敏感性 不大。因此选取 0.66 μm 红光通道来进行沙尘气

(C)1994-2020 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

表 2 SACOL 气溶胶模型大气订正得出的三个通道地表反射率的统计

Table 2 Statistics of surface reflectance (SACOL aerosol model) in three channels

		Scheme 1			Scheme 2	
	0. 66 μ m	0. 47 μ m	2.12 µm	0. 66 µ m	0. 47 µ m	2.12 $^{\mu}$ m
Min	0. 1174	0. 0586	0.1832	0. 0983	0.0492	0.1567
Max	0. 1639	0. 08 14	0. 2551	0. 1514	0.0775	0.2451
Mean	0. 1394	0.0700	0.2156	0. 1244	0.0631	0.1990
SD	0. 01 10	0.0060	0.0163	0. 01 22	0.0070	0.0201

表 3 大陆型气溶胶模式大气订正得出的三个通道地表反射率的统计

Table 3 Statistics of surface reflectance (continental aerosol model) in three channels

		Scheme 3			Scheme 4	
	0. 66 µ m	0. 47 μ m	2.12 $\mu_{\rm m}$	0. 66 µ m	0. 47 μ m	2.12 $^{\mu}$ m
Min	0. 1212	0. 0507	0.1865	0. 1033	0.0401	0.1600
M ax	0. 1711	0. 0756	0.2586	0. 1623	0.0697	0.2487
Mean	0. 1427	0.0622	0.2189	0. 1317	0.0552	0.2024
SD	0. 0109	0. 00 60	0.0163	0. 0131	0.0072	0.0201

4 沙尘气溶胶光学厚度的反演

2007 年 3 月 27 日至 4 月 2 日, 我国北方受蒙 古气旋东移和冷空气的影响, 新疆、甘肃、内蒙古中 西部以及华北等地区发生强沙尘天气。2007 年 3 月 28 日 SACOL 站出现气溶胶光学厚度全年最大 值 2.0389, 选取该天作为个例来进行沙尘气溶胶光 学厚度的反演试验。图 2 为 2007 年 03 月 28 日以 SACOL 站点为中心的 10 km×10 km 面积的沙尘 气溶胶光学厚度分布(6S大气辐射传输模式输出为 550 nm 气溶胶光学厚度),把 MODIS 遥感反演结 果与地面测量结果进行对比,两者吻合较好。

总体来看, SACOL 西部区域沙尘光学厚度空间变化不大, 而在 SACOL 东部, 气溶胶光学厚度空间变化很大。从4种反演结果可见气溶胶的区域分布强烈受到地形的影响, 均有以下特征:1) 海拔较高的山区气溶胶光学厚度明显低于盆地地区。区域中



 $^{1.20\ 1.35\ 1.50\ 1.65\ 1.80\ 1.95\ 2.10}$

图 2 2007 年 3 月 28 日 550nm 沙尘气溶胶光学厚度分布. (a) 方案 1; (b) 方案 2; (c) 方案 3; (d) 方案 4 Fig. 2 Dust aerosol optical thickness at 550 nm on Mar. 28, 2007. (a) scheme 1; (b) scheme 2; (c) scheme 3; (d) scheme 4

(C)1994-2020 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

心 SACOL 位于翠英山顶,其两侧都是山谷,SACOL 所处的地区气溶胶光学厚度明显低于周围地区,主要 因为二者在边界层热力和动力结构上具有显著的不 同⁸;2)沙尘气溶胶光学厚度大值覆盖区域偏向 SACOL 东南部,其中方案2和方案4中沙尘气溶胶 光学厚度大于2.0;3)东北角方向上存在显著的沙尘 气溶胶光学厚度小于1.5的低值区。

由于半干旱地区下垫面较复杂,使得气溶胶空 间变化梯度也较大,另外沙尘天气发生时,常伴有大 风,空气移动速度加快,因此沙尘气溶胶的时间变化 也比较迅速,所以地基和卫星的对比观测对时间和 空间的匹配应有更严格的要求。除了地形因素以 外,工业等人类活动也可能对沙尘的分布存在影响。

表 4 为 550 nm 沙尘气溶胶光学厚度反演实验的结果统计,不同方案的反演结果不同,中心像元反 演值和区域反演平均值均小于 SACOL 实际观测 值。SACOL 中心像元反演结果,方案 2 的反演结 果最接近实际测量值,相对误差仅为一7.3%;方案 3 的反演结果相对误差最大,为一15.15%。就反演 区域平均结果,同样是方案 2 的反演结果最接近实 际测量值,相对误差为一8.13%,且整个区域反演结 果的变化范围最小;方案 3 的反演结果相对误差最 大,为-15.76%;区域反演平均结果中,方案 4 变化 范围最大,相差 0.85。

表 4 550 nm 沙尘气溶胶光学厚度反测	寅结果统计
衣4 330 nm 沙土飞冷胶尤子序皮及8	思 っ 未 切 り

Table 4 Statistics of retrieval of dust aerosol optical thickness at 550 nm

		1		
	Scheme 1	Scheme 2	Scheme 3	Scheme 4
Center pixel retrieval	1. 75	1.89	1.73	1. 81
Relative error / %	— 14 . 17	- 7 . 30	- 15.15	-11.23
A rea mean retrieval	$1.75 {\pm} 0.13$	1. 87±0.14	1. 72 \pm 0. 13	1.81 ± 0.14
Relative error / %	-14 . 34	— 8. 13	- 15.76	-11.16
Min	1. 20	1.34	1.16	1. 22
M ax	1. 98	2.11	1.96	2. 07

总体上, 气溶胶光学厚度误差主要来源于地表 反射率估算不准确。为了更好地综合评价 4 种反演 方案得出的结果与实际观测值的接近程度, 给出了



反演的气溶胶光学厚度值以及与地面测量值的绝对 误差的频率分布,如图 3.4 所示。



图 3 不同反演方案的沙尘气溶胶光学厚度频率分布。(a)方案 1; (b)方案 2; (c)方案 3; (d)方案 4 Fig. 3 Frequency distribution of the dust aerosol optical thickness retrieved using four schemes. (a) scheme 1; (b) scheme 2; (c) scheme 3; (d) scheme 4



图 4 不同方案反演的沙尘气溶胶光学厚度绝对误差的频率分布。(a)方案 1; (b)方案 2; (c)方案 3; (d)方案 4 Fig. 4 Frequency distribution of absolute error of the dust aerosol optical thickness retrieved using four schemes. (a) scheme 1; (b) scheme 2; (c) scheme 3; (d) scheme 4. AOT: aerosol optical thickness

通过分析得出,4种反演方案中,考虑了波长指 数,并用SACOL 气溶胶模型进行大气订正的方案2 的反演结果最接近实际测量值。从表2不同方案的 地表反射率的统计值看出,方案2的地表反射率区 域平均值最小,且变化范围也最小。因此,地表反射 率的准确确定对反演结果起关键的作用,在选取大 气订正的数据时,除了考虑光学厚度外,还应考虑波 长指数α的影响,剔除 α<0.6 的数据,减小大粒子 散射对订正结果的影响。

5 反演过程中的误差分析

反演过程中的潜在误差包括由传感器校准,对 某一既定的地理位置假设了错误的气溶胶模型,不 精确的地形测量输入,或者 V ISvs2.12 地表反射率 关系的错误估算等引起的随机误差、系统误差和光 谱依赖性误差,表现在测量的光谱反射率、几何条件 或者其它输入的边界条件等随机或系统误差^[13,14]。

5.1 数值试验设计方案

为验证反演方法的稳定性,下面通过设计数值 试验来对反演过程中的误差进行定量分析。数值试 验设计如下: 1) 取与敏感性试验相同的几何路径条件,大气 模型和气溶胶模型作为真实值,海拔高度取 SACOL站点实际海拔高度(35.946N,104.137E, 1965 m),地表反射率取方案2中的区域平均值 0.12,通过6S辐射传输模式计算得到气溶胶光学厚 度为1.8时的0.66 μm(红光)通道反射率值作为卫 星的实际观测量。

2) 将反演过程中带有误差的输入条件,通过 6S 辐射传输模式,建立查算表,根据上一步得出的 卫星观测值反演得出光学厚度。将反演结果与设定 的真实值进行比较分析。误差类型分别定为几何条 件误差 GeoError(所有角的随机误差达到 $\pm 5^{\circ}$),地 表反射率误差 SfcError(红色通道地表反射率误差 为-30%~+30%),海拔高度误差 ElvError(用 SACOL 站点卫星提取的资料),气溶胶模型误差 ModError(6S 模式中的沙尘气溶胶模型)。

5.2 不同影响因素的误差分析

表 5~8 分别为几何条件、地表反射率、海拔高度以及气溶胶模型误差的反演结果以及与设定的真实值的相对误差。

表 5 几何条件(太阳/卫星高度角、相对方位角)误差对反演结果的影响

Table 5 Effect of geometric errors (sun zenith angle, satellie angle and relative azimuth) on the retrieved results

Solar zenith		View zenith		Relative azimuth		_	. 0./
Value / (°)	$\operatorname{Error} / \frac{0}{0}$	Value / (°)	Er ro r / %	Value / (°)	$\mathrm{E}\mathrm{rro}\mathrm{r}$ / $\%$	ť	τ error / γ_0
34. 15	0	52.64	0	121.9	0	1. 8	0
29. 15	-14.64	52.64	0	121.9	0	2.004	11. 33
39. 15	14.64	52.64	0	121.9	0	1.559	- 13. 39
34. 15	0	47.64	-9 . 5	121.9	0	1.995	10.83
34. 15	0	57.64	9.5	121.9	0	1.539	— 14 . 50
34. 15	0	52.64	0	116.9	— 4 . 1	1.851	2. 83
34. 15	0	52.64	0	126. 9	4.1	1.729	— 3. 94

表 6 地表反射率误差对反演结果的影响

 $Table \ 6 \ Effect \ of \ the \ surface \ reflectance \ errors \ on$

the retrieved results	
-----------------------	--

Sumface	Surface		
Surface	reflectance	τ	$\tau \mathrm{err} \mathrm{or} / \sqrt[0]{0}$
reflectance	$e \operatorname{rror} / \frac{0}{0}$		
0.084	-30	2.07	15.00
0.096	-20	1.984	10.22
0. 108	-10	1.895	5.28
0. 12	0	0	0
0. 132	10	1.701	-5.50
0. 144	20	1.595	- 11.39
0. 156	30	1.484	- 17.56

表 7 海拔高度误差对反演结果的影响

Table 7 Effect of the elevation errors on the retrieved results

Elevation / m	Elevation error / %	τ	$\tau \mathrm{error} / \frac{0}{0}$
1375.5	-30	1.788	-0.67
1572	-20	1.792	-0.44
1768.5	-10	1.796	-0.22
1965	0	1. 8	0
2161.5	10	1.804	0.22
2358	20	1.808	0.44
2554.5	30	1.812	0.67

表 8 气溶胶模型 误差对反演结果的影响

Table 8	Effect of the aerosol model errors or	n
	the retieved results	

A erosol model	τ	τ error / %
SACOL_0328	1.8	0
Desert aerosol model	1. 634	-9.22

对沙尘气溶胶光学厚度反演试验过程中误差的 反演结果进行定量分析,结果表明,从几何条件和海 拔高度误差对反演结果的影响来看,校准或随机误 差对反演结果存在影响,当研究区域扩大,其误差可 能会更大;假设的气溶胶模型不合理,对反演的气溶 胶光学厚度会产生较大误差。,试验过程中主要考虑 的是地表反射率对反演结果的影响,从分析来看,反 演试验中沙尘光学厚度值均低于地表测量值,主要 是由于对地表反射率的高估。所有的敏感性检验表 明用于沙尘气溶胶光学厚度的反演方法比较稳定。

6 结 论

选用红光通道作为反演通道,针对 2007 年 3 月 28 日个例进行了反演沙尘气溶胶光学厚度分布的 试验研究。结果表明,根据 T550 < 0.3 且 @> 0.6 选 取卫星数据,用 SACOL 自定义气溶胶模型进行大 气订正得出的地表反射率,反演结果最接近实际测 量值,误差为-7.3%。对最佳反演方案进行数值误 差试验,结果表明,反演方法是可行的,同时也说明 SACOL 资料的应用对于反演结果有一定改进。

由于地基观测在观测时间上与卫星过境时间上 的匹配不够理想,这对反演误差的产生有一定影响。 另外,利用大气订正得出的红光通道地表反射率来 进行沙尘气溶胶光学厚度的反演,对于 SACOL 地 区的高地表反射率以及下垫面反射率变化大且复杂 的情况会存在较大误差。研究将地面观测与卫星观 测有机结合的方法,可以应用于今后更大区域的沙 尘气溶胶光学厚度的反演尝试。

致谢 本文所使用的 MODIS 卫星资料由美国航空 航天局(NASA) 戈达德太空飞行中心提供,在此表 示衷心的感谢!

参考文献

- 1 Wang Hong, Shi Guangyu, T. Aoki *at.*. Radiative forcing due to dust aerosol over east Asia-north Pacific in spring of 2001 [J]. *Chinese Science Bulletin*, 2004, **49**(19): 1993 ~ 2000
- 王 宏,石广玉, T. Aoki 等. 2001 年春季东亚- 沣北太平洋地 区沙尘气溶胶 的辐射强迫[J]. 科学 通报, 2004, **49**(19): 1993~2000
- 2 Ma Jinghui, Zhang Hua, Zheng Youfei *a al.*. The optical depth global distribution of dust aerosol and its possible reason analysis

胶光学厚度会产生较大误差。试验过程中主要考虑。[1].-.Gimate And Environmental Research.../2007.12(2):-(C)1994-2020 China Academic Soundal Electronic Publishing House. And rights reserved. "http://www.cnki.het

156~164

马井会,张 华,郑有飞等.沙尘气溶胶光学厚度的全球分布及分析[J]. 气候与环境研究,2007,12(2):156~164

3 Zhao Xiujuan, Chen Changhe, Zhang Wu *et al.*. Retrieval of aerosol optical depth over lanzhou area using M ODIS data [J]. *Plateau Meteorology*, 2005, **24**(1): 97~103 赵秀娟,陈长和,张 武等.利用 M ODIS 资料反演兰州地区气

溶胶光学厚度[]].高原气象,2005,24(1):97~103

4 Huang Ting. The Three Experiments on Retrieval Aerosol Optical Depth over Lanzhou Area Using MODIS Data [D]. Lanzhou: Lanzhou University, 2005

黄 艇.利用 MODIS 资料反演兰州地区气溶胶光学厚度的三种 方法试验[D].兰州:兰州大学,2005

5 Duan Lijie. Retrieval of Aerosol Optical Depth and Total Surface Radiative Forcing over Lanzhou Areas [D]. Lanzhou: Lanzhou University, 2006

段丽洁. 兰州地区气溶胶光学厚度和地面总辐射强迫反演研究 [D]. 兰州. 兰州大学, 2006

6 Song Wei. Retrieval of Aerosol Optical Depth by Extended Dark Target Method and V5. 2 Algorithm over Lanzhou Aera [D]. Lanzhou: Lanzhou University, 2007

宋 薇.利用扩展暗像元法和 V5.2 算法反演兰州地区气溶胶光
学厚度[D].兰州:兰州大学,2007

7 Feng Jiandong, Chen Changhe, Chen Yonghang et al.. The experimental study of retrieving dust aerosol size distribution using multichannel MODIS remote sensing data [J]. Plateau Meteorology, 2006, 25(2): 242~248

冯建东,陈长和,陈勇航等.利用多通道 MODIS 遥感资料反演 沙尘气溶胶尺度分布的个例试验[J].高原气象,2006,25(2): 242~248

8 Mao Jietao, Li Chengcai, Zhang Junhua et al.. The comparison of remote sensing aerosol optical depth from MODIS data and ground sun-photometer observations [J]. J. Appl. Meteorology, 2002, 13(suppl.): 127~135

毛节泰, 李成才, 张军华 等. MODIS 卫星遥感北京地区 气溶胶

光学厚度及与地面光度计遥感的对比[J]. 应用气象学报, 2002, **13**(suppl.): 127~135

9 Li Xiaojing. Retrieval Aerosols Optical Thickness over Beijing and Its Surrounding Area from MODIS Data [D]. Beijing: Chinese Academy of Meteorological Sciences, 2003

李晓静,利用 MODIS 资料遥感北京及其周边地区气溶胶光学厚度研究[D].北京:中国气象科学研究院,2003

10 Wang Xinqiang, Yang Shizhi, Zhu Yonghao et al. Aerosol optical thickness retrieval over land from MODIS data based on the inversion of the 6S model [J]. Chinese J. Quantum Electron., 2003, 20(5): 629~634

王新强,杨世植,朱永豪等.基于 6S 模型从 MODIS 图像反演 陆地上空大气气溶胶光学厚度[J].量子电子学报,2003,20(5):629~634

11 Bai Hongtao, Chen Yonghang, Feng Jiandong *et al.*. Study of the surface reflectance relationships used in MODIS retrieval algorithm of aerosols over the aemi-arid region of loess plateau [J]. *Acta Optica Sinica*, 2010, **30**(4): 928~934

白鸿涛,陈勇航,冯建东等.黄土高原半干旱地区 MODIS 反演 气溶胶算法的地表反射率关系研究[J].光学学报,2010,30(4): 928~934

- 12 Y. J. Kaufman, D. Tamé, L. A. kemer *et al.*. Operational remote sensing of tropospheric aerosol over land from EOS moderate resolution imaging spectromadiometer [J]. *J. Geophys. Research*, 102(D14): 17051~17067
- 13 R. C. Levy, L. A. Remer, S. Mattoo et al.. Second-generation operational algorithm: retrieval of aerosol properties over land from inversion of moderate resolution imaging spectroradiometer spectral reflectance [J]. J. Geophys. Research, 112, D13211
- 15 R. C. Levy, L. A. Remer, O. Dubovic. Global aerosol optical models and application to moderate resolution imaging spectroradiometer aerosol retrieval over land [J]. J. Geophys. Research, 112, D13210