论文 www.scichina.com csb.scichina.com

北方地区 MODIS 和 MISR 与 AERONET 气溶胶光学 厚度的比较及其时空分布分析

齐玉磊, 葛觐铭, 黄建平*

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,兰州 730000 * 联系人, E-mail: hjp@lzu.edu.cn

2012-10-08 收稿, 2012-12-17 接受, 2013-05-29 网络版发表 国家重大科学研究计划(2012CB955302)、国家自然科学基金(41105019, 41175042)、高等学校博士学科点专项科研基金(20110211120021)和 兰州大学中央高校基本科研业务费专项资金(lzujbky-2011-4)资助

摘要 通过对比 2006~2009年,搭载在 Terra 卫星上的中分辨率成像光谱仪(MODIS)和 多角度成像光谱仪(MISR)传感器与我国北方 4 个地面 AERONET 站点观测的气溶胶光 学厚度 AOD(aerosol optical depth),发现在 SACOL 站和北京站,MISR 反演的气溶胶光 学厚度优于 MODIS;在香河站和兴隆站,MODIS 反演的气溶胶光学厚度优于 MISR. 总体上,MISR 反演的 Angstrom 值与地面观测相对误差为 14%,而 MODIS 反演结果的 相对误差为 30%.因而在气溶胶辐射强迫研究中,使用 MISR 反演的 Angstrom 值来计 算不同波段的气溶胶光学厚度,得到的结果误差较小.同时,利用卫星观测分析了我 国大部分地区 AOD 季节平均分布特征:主要有两个高值区,分别是塔克拉玛干沙漠和 华北南部以及华东北部地区.高值区位置随四季变化不明显,但在量值上有明显的季 节变化.塔里木盆地春季 AOD 值最大,华北南部以及华东北部 AOD 值在夏季最大. MODIS 和 MISR Angstrom 指数分布均表明,春季塔克拉玛干沙漠的气溶胶粒子半径最 大;夏季两个高值区的气溶胶粒径达到最小. **关键词** 中分辨率成像光谱仪

(MODIS) 多角度成像光谱仪 (MISR) AERONET 气溶胶光学厚度(AOD)

《中国科学》杂志社

SCIENCE CHINA PRESS

大气气溶胶是指悬浮在大气中的各种液态和固态粒子,是地球-大气-海洋系统的重要组成成分.它主要通过两种作用影响气候,一是通过吸收和散射作用,减少到达地球表面的太阳短波辐射,即直接辐射强迫;二是能够充当云凝结核和冰核,通过与云相互作用影响云的微物理特性^[1],从而影响云的辐射特性,进而对气候造成影响,即间接辐射强迫^[2-5].

气溶胶的生命周期较短,只有几周甚至更短⁶⁰, 且气溶胶源地在地理上分布也不均匀,从而导致了 大气气溶胶的时空分布很不均匀^[7].由于没有长期准 确的气溶胶光学辐射特性及其时空分布的观测数据, 使得气溶胶对地气系统的辐射强迫研究一直都具有 较大的不确定性^[8], 是影响气候模拟不确定性的重要因素之一.

气溶胶光学厚度是气溶胶光学特性的重要参数 之一.它是消光系数在垂直方向上对整层大气的积 分,反映了气溶胶对光的衰减作用,并在一定程度上 反映了空气的浑浊程度,是定量描述气溶胶气候辐 射强迫的重要参数.通常获取气溶胶光学厚度的方 法主要通过地面和卫星观测.地面观测具有时间、光 谱分辨率高,反演方法简单、准确的特点,但地面观 测只能代表站点周围很小空间范围内的情况,而卫 星遥感能够在全球范围内对气溶胶进行观测,具有 高空间分辨率,因此卫星遥感数据在当前气溶胶对

引用格式:齐玉磊, 葛觐铭, 黄建平. 北方地区 MODIS 和 MISR 与 AERONET 气溶胶光学厚度的比较及其时空分布分析. 科学通报, 2013, 58: 1670-1679 **英文版见**: Qi Y L, Ge J M, Huang J P. Spatial and temporal distribution of MODIS and MISR aerosol optical depth over northern China and comparison with AERONET. Chin Sci Bull, 2013, 58, doi: 10.1007/s11434-013-5678-5

区域和全球气候辐射强迫的科学研究中得到了广泛 使用. 然而卫星反演气溶胶光学厚度的算法复杂, 相 对于地面观测精度较差, 很难满足气溶胶气候辐射 效应的准确研究. 因此, 为了合理使用卫星资料, 需要首先通过地面观测对卫星的观测结果进行对比 验证.

搭载在地球观测系统(EOS)卫星上的中分辨率成 像光谱仪(MODIS)^[9]和多角度成像光谱仪(MISR)^[10] 在气溶胶观测方面得到了广泛使用[11].关于二者与 地面 AERONET^[12]观测的对比验证,国内外已有很 多相关研究.一些结果表明,除了海岸地区,MODIS 在其他陆地上空反演的 AOD 误差都在 $\Delta \tau_a = \pm 0.05 \pm$ 0.2τ_a之内^[13];在非洲和东南亚少数站点, MODIS 气 溶胶光学厚度比地面观测偏低,其他站点均偏高[14]; 在中国陆地区域, MODIS 反演的气溶胶光学厚度具 有地域和季节性差异,反演误差南方小于北方,东部 小于西部, 干季小于湿季^[15,16]; 在北京地区, MODIS 反演的气溶胶光学厚度和地面多波段光度计的观测 结果相关性较好, 当气溶胶光学厚度较小时(0~0.5), MODIS 的反演值大于地面观测值,当 AOD 较大时 (0.5~1.0)则相反^[17~19]; 在我国沿海地区, MODIS 在东 海沿岸与 AERONET 的观测结果基本一致, 在渤海 和黄海近海岸一带反演值偏高^[20,21];此外, Mi 等人^[22] 和 Li 等人^[23]对 MODIS C4, C5 产品在中国区域进行 了对比分析,并与地面站点进行了比较,指出 C5 比 C4 产品有明显改善.

Diner等人^[24]用 2000年 8~9月 MISR 反演的 AOD 在非洲南部与地面观测进行比较,发现 MISR 反演的 AOD 有 0.02 的正偏差和 10%的高估;Liu 等人^[25]用 MISR 反演的 AOD 与美国 16个 AERONET 站点数据 进行对比,发现 MISR 的反演误差在±0.04±0.18 *τ*_a 之 内;在沙漠地区,MISR 反演气溶胶光学厚度与地面 观测的一致性较好^[26-28];Kahn 等人^[29,30]用 MISR AOD 与 AERONET 的观测值进行比较,发现大部分 数据的反演误差都在 0.05 或光学厚度的 20%之内; Liu 等人^[31]对 MISR 产品在中国区域进行了评估,发 现 MISR AOD 在 AOD<0.5 时与地面符合较好,当 AOD>0.5 时,会有系统性低估.

由于不同卫星传感器具有不同的特点且反演算 法也不一样,它们反演的气溶胶光学厚度也存在差 异. Abdou 等人^[8]指出在 470 和 660 nm 通道, MODIS 反演的气溶胶光学厚度比 MISR 反演结果平均分别 要高 35%和 10%. 张莹和孙照渤^[32]用月平均资料做 了中国中东部 MODIS 与 MISR 气溶胶光学厚度的对 比,发现在东部地区 MODIS 的精度较高.

我国北方地区下垫面及气溶胶时空变化复杂, 特别是沙尘气溶胶分布广泛,这对卫星观测反演气 溶胶光学厚度带来了一定的难度,本文主要通过比 较分析 MODIS 和 MISR 卫星与地面站点 AERONET 观测的 AOD 以及 Angstrom 值,确定不同卫星数据在 我国北方地区观测的有效性和可靠性,以及为合理 利用数据进行深入研究提供依据.此外,还通过卫星 观测研究了气溶胶在我国北方地区的时空分布特征.

1 数据

本文使用的 Terra 卫星上 MODIS 和 MISR 卫星 观测数据,时间范围为 2005 年 12 月到 2009 年 11 月, MODIS 使用的是 MOD04 C051 Level2 和 MOD08 Level3 数据. MISR 是 MIL2ASAE Level2 和 Level3 数 据. Level2 气溶胶数据空间分辨率较高,其中 MODIS Level2 分辨率为 10 km×10 km, MISR Level2 为 17.6 km×17.6 km,因此用来与地面站点观测进行对比. MODIS Level3 的空间分辨率为 1°×1°, MISR Level3 的空间分辨率为 0.5° × 0.5° , 主要用来分析气溶胶时 空变化分布.

地面为 AERONET 观测数据. 太阳光度计具有 很窄的视场角度,反演的气溶胶光学厚度受地表参 数及气溶胶前向散射^[33]的影响较小,反演精度能达 到 0.01~0.02^[34],可以用来检验卫星反演的气溶胶光 学厚度^[16]. AERONET 数据产品分为 3 级: L1.0 是没 有云过滤和质量验证的数据; L1.5 是完成了云过滤但 没有质量验证的数据; L2.0 是完成了云过滤和质量验 证的数据. 本文使用的是 L2.0 的数据,选取了我国 北方 4 个有长期地面观测的站点,分别是 SACOL 站^[35]、北京站、香河站和兴隆站,地理位置等信息如 表 1 所示.

表1 地面4个 AERONET 站点的地理位置和下垫面类型

站点	经度(°E)	纬度(°N)	海拔高度(m)	下垫面
SACOL	104.137	35.946	1965	草地
北京	116.381	39.977	92	城市
香河	116.962	39.754	36	城郊
兴隆	117.578	40.396	970	森林

2 MODIS 和 MISR 与 AERONET 站点对 比验证

为了说明 MODIS 和 MISR 观测 AOD 资料在我 国北方地区的适用性,我们将卫星数据与 SACOL, 北京、香河以及兴隆这 4 个长期进行地面气溶胶观测 的 AERONET 站点观测结果进行了比较.

2.1 波段插值

MISR 在 446, 558, 667 和 862 nm 4 个波段反演气 溶胶光学厚度, MODIS 反演气溶胶光学厚度的波段 主要有 470, 550 和 660 nm, 而地面站点太阳光度计 观测的波段为 380, 440, 500, 675, 870 和 1020 nm. 为 了卫星与地面观测值能进行比较, 需要通过插值来 获取在某一共同波长通道的气溶胶光学厚度值. 气 溶胶光学厚度和波长之间满足 Angstrom 经验表达 式^[36].

$$\tau_{\rm a}(\lambda) = \beta \lambda^{-\alpha},\tag{1}$$

其中 $\tau_a(\lambda)$ 为气溶胶光学厚度, λ 为相应的波长, β 是浊 度系数,相当于波长为 1 μ m 时的气溶胶光学厚度, α 是 Angstrom 指数.本文利用(1)式,将地面太阳光度 计 440 和 675 nm 通道观测的气溶胶光学厚度插值到 550 nm,并与卫星观测进行了对比.

2.2 空间和时间匹配

卫星观测的气溶胶光学厚度是空间上的一个平均值,而地面观测气溶胶光学厚度是每 15 分钟一个单点值的时间序列.因此在卫星与地面观测作对比时,需要将 MODIS, MISR 的观测数据与地面站点的数据进行时间和空间的匹配.本文采用以地面站点为中心,取周围 0.5°×0.5°经纬度范围内卫星观测数据的空间平均,和卫星过境前后 30 分钟地面观测的气溶胶光学厚度的时间平均进行对比^[22,23],并且在选取的范围内 MODIS 至少要有 5 个反演值, MISR 至少要有 2 个反演值,地面 1 h 内至少有 2 个观测值.

2.3 MODIS 和 MISR 与 AERONETAOD 观测的 比较

图 1 和 2 分别给出了 MODIS 和 MISR 在 550 nm 通道观测的气溶胶光学厚度与 AERONET 观测数据 匹配后进行线性回归分析的结果.图 1 中可以看出, 除了兴隆站, MODIS 在其他 3 个站的观测值基本上都







位于 y=x 线的上方, 说明在这 3 个站高估了气溶胶光 学厚度.在SACOL站和北京站, MODIS比AERONET 偏高最为显著, 拟合方程截距大于 0.07. 在香河站, 卫星 MODIS 观测的 AOD 比地面观测略微偏高, 截 距为 0.035. 在兴隆站, 卫星观测的 AOD 与地面观测 一致性非常好,相关系数达到了 0.940,均方根误差 为 0.061. 图 2 中 MISR 观测的 AOD 与 4 个站点比均 偏低,在SACOL和北京站均方根误差都小于 MODIS 的均方根误差,在香河和兴隆均大于 MODIS 的均方 根误差.因此,在 SACOL 站和北京站, MISR 与地面 观测的 AOD 误差要小于 MODIS 与地面的误差; 在 香河站和兴隆站, MODIS 观测的 AOD 优于 MISR. 这 可能是由于在 SACOL 和北京站, 地表植被相对很少, MODIS 的暗像元算法在这些地表上空反演气溶胶光 学厚度的效果较差,而 MISR 利用它的多角度特点, 不需要考虑植被变化对地表反照率的影响,因此在 这两个地区 MISR 的反演效果相对较好.

2.4 MODIS 和 MISR 与 AERONET 气溶胶光学 厚度和 Angstrom 指数季节平均的比较

图 3 给出了 MODIS, MISR 与地面 AERONET 观 测匹配的气溶胶光学厚度的季节平均.在 SACOL 站,

春、夏、秋三季 MODIS 观测的 AOD 比地面值高,夏 季偏高最多为 0.13; MISR 观测的 AOD 与地面观测的 一致性较好, 偏差均在 0.04 以内. 在冬季, MISR 与 地面没有匹配点, MODIS 与地面也只有1个匹配点, 无法得出确定的结论.在北京站, MODIS 观测的 AOD 的季节平均在四季都大于地面的观测值, 其中 春季和夏季偏高 0.2, 相对误差在 50%以上, 秋季和 冬季分别偏高 0.07 与 0.02 左右. MISR 观测的 AOD 季 节平均值在四季都低于地面的观测值, 偏差为 0.02~ 0.09, 冬季较小, 在 0.02 左右. 在香河站, MODIS 观 测的 AOD 春季比地面观测值偏高 0.14, 在夏季和冬 季偏高 0.06 和 0.04 左右, 秋季偏差最小, 在 0.01 以 内; MISR 的 AOD 在四季都小于地面观测值, 冬季偏 差在 0.02 以内, 春、夏和秋季偏差为 0.04~0.11. 兴 隆站 MODIS 观测的气溶胶光学厚度四季均比地面观 测值小, 在春, 冬季节偏差在 0.01 以内, 夏、秋季节 比地面偏低 0.06 和 0.02. MISR 在春季和夏季比地面 偏低 0.03 左右, 在秋季和冬季比地面偏高 0.02 和 0.01.

图 4 给出了 MODIS, MISR 与地面 AERONET 观测 Angstrom 值季节平均的比较. Angstrom 指数表征 了气溶胶粒子谱分布的大小, Angstrom 指数越大, 小



图 3 MODIS 和 MISR 与 AERONET 观测气溶胶光学厚度季节平均值的比较



图 4 MODIS 和 MISR 与 AERONET 观测 Angstrom 指数季节平均值的比较

粒子气溶胶所占比例越多. 在 SACOL 站, Angstrom 值在春季最小夏季最大, 这主要与春季的沙尘天气 和夏季降水有关^[37], 春季 MODIS 观测的 Angstrom 值 比地面观测值偏低 0.15, MISR 比地面高出 0.27, 在 夏季和秋季 MODIS 偏低 0.47 和 0.31, 相对误差为 40%和 30%, MISR 比地面分别高出 0.15 和 0.13, 相 对误差均为 12%左右. 在北京站, Angstrom 指数季节 变化与 SACOL 相同. 春、夏、秋三季 MODIS 的观 测值比地面值偏低 0.30~0.47, 相对误差为 25%~39%, MISR 与地面偏差都在 0.16 以内, 相对误差小于 15%. 在香河站, MODIS 四季的观测值均比地面偏低, 年平均相对误差为 33.5%. MISR 的观测值在夏季和冬季比地面仅偏低 0.02 和 0.06, 在春季和秋季偏低 0.17和 0.26, 相对误差为 15%和 22%. 在兴隆站, MODIS和 MISR 四季的观测值均比地面高, 其中春季MODIS与地面误差最小为 0.07, 夏季误差最大为0.62, 相对误差达到 59%. MISR 夏季与地面误差最小为0.11, 冬季误差最大, 比地面偏高 0.3, 相对误差达25%.

总体上, MODIS 观测的 Angstrom 值与地面的相 对误差在 30%左右, 而 MISR 为 14%, 与地面观测值 更接近.这可能与 MODIS, MISR 获取各个波段地表 反射的方法不同有关.可以推断, 在利用辐射传输模 式计算宽波段气溶胶辐射强迫时, 如果假定 550 nm 波段的光学厚度值是准确的, 那么通过波长指数计 算其他波段的光学厚度, 使用 MISR 的 Angstrom 值 得到的光学厚度造成的误差会明显小于使用 MODIS Angstrom 值得到的结果.

3 MODIS 和 MISR 气溶胶光学厚度以及 Angstrom 指数的时空分布

3.1 2006~2009 年 MODIS 和 MISR 气溶胶光学厚 度季节平均分布特征

图 5 和 6 分别给出了 2006~2009 年 MODIS 和 MISR 的 550 nm AOD 季节平均分布情况. 从图中可 以看出, MODIS 在胡焕庸线^[38]以北广大区域四季都 不能有效反演气溶胶光学厚度,而 MISR 在这些区域 都能成功反演. 在胡焕庸线以南地区, MODIS 与 MISR 得到的 AOD 分布特征基本一致:高值区都位 于四川盆地(对应西南涡位置),华中地区以及华东地 区北部,低值区都分布在内蒙古东部以及东北北部. MISR 观测还表明新疆塔里木盆地也是气溶胶光学厚 度的高值区,青藏高原东南部是低值区. 在气溶胶低 值区, MODIS 和 MISR 观测的气溶胶光学厚度均低于 0.2,差别在 0.1 以内;在气溶胶高值区, MODIS 的观 测值超过了 0.7,部分地区可达 0.9 以上,比 MISR 观 测的 AOD 值大 0.2 左右.

图中白色代表 AOD 无值区域. 在新疆塔里木盆 地以及内蒙古西部地区, MODIS 没有反演值. 这是因 为这些地区是沙漠、戈壁, 地表反照率较高, MODIS 陆地气溶胶反演暗像元算法无法在 2.13 μm 通道找到 地表反照率数值在 0.01~0.25 之间的暗像元点^[39],或 者可见光波段与近红外波段地表反照率的经验关系 在亮地表不成立,因此在这些地区无法进行反演;而 MISR 利用它的多角度信息来获取可见光波段地表反 射太阳辐射的贡献,没有假定各波段之间的关系,可 以在亮地表地区进行反演.因此在 MODIS 无法反演 的一些区域内, MISR 成功地获得了这些地区的 AOD 分布.从 MISR 反演的图中可以看出,塔里木盆地的 AOD 明显高于周边地区,这主要是沙漠中沙尘气溶 胶所导致的^[40,41].

从图 5 中可以看出 MODIS 观测的气溶胶光学厚 度高值区基本位于四川盆地(对应西南涡位置)、华中 地区、华东北部以及华北南部,分布区域随四季变化 不明显. 从量值上看,华北南部和华东北部春夏季节 比秋冬季节高出 0.2 以上,四川盆地以及华中地区变 化不明显. 在青藏高原东部,四季的气溶胶光学厚度 都相对较低,值在 0.2 以下;在内蒙古东部以及东北 北部,春季的气溶胶光学厚度最高,比夏季和秋季高 出 0.1 以上. AOD 无值区域冬季范围最大,包括在新 疆、青藏高原、甘肃北部、内蒙古以及东北大部分地 区,春季和秋季次之,夏季最小,仅在新疆南部、甘 肃北部、内蒙古西部以及青海北部小部分区域. 这可 能是因为冬季植被覆盖较小^[42],且有积雪存在使地 表反照率增加,从而导致 MODIS 在这些地区无法进 行反演.

图 6 可以看出, MISR 观测的气溶胶光学厚度的 高值区分布与 MODIS 基本一样, 且随四季变化也不 明显. 从量值大小上看有明显的季节变化, 塔里木盆 地春季AOD在0.5~0.7之间, 夏季在0.4~0.5之间, 秋 冬季节在 0.3 以下. 这可能是因为塔里木盆地在春夏 两季起沙比较频繁, 秋冬相对较少. 在华中以及华东 北部, 气溶胶光学厚度在夏季最大, 可达 0.7 以上, 春季和秋季, 在 0.5 左右; 冬季最小, 在 0.3~0.4 之间. 这一地区主要是人为气溶胶,且受东亚季风活动影 响较大, 气溶胶季节变化的原因可能是由于夏季对 流活动多,有利于低层气溶胶向上传输,且温度和湿 度较高有利于气-粒转化,同时夏季水汽充足,气溶 胶吸湿后散射效率增强^[43],从而导致夏季气溶胶光 学厚度较高. 冬季由于受北方干洁冬季风的影响较 大,扩散条件非常好,从而导致气溶胶光学厚度较低. 在青藏高原、甘肃、内蒙古以及东北地区秋冬季节气 溶胶光学厚度在 0.2 以下, 而在春季和夏季, 青藏高



图 5 2006~2009 年 MODIS 气溶胶光学厚度(550 nm)的季节平均分布 白色部分为无值区域, 红色三角是 AERONET 站所在的位置. (a) 春季(MAM); (b) 夏季(JJA); (c) 秋季(SON); (d) 冬季(DJF), 下同



原北部、甘肃、内蒙古中西部以及东北南部地区在 0.3 左右,部分地区更高.

3.2 2006~2009 年 MODIS 和 MISR Angstrom 指 数季节平均分布特征

图 7 和 8 给出的是 2006~2009 年 MODIS 和 MISR 的 Angstrom 指数的季节平均分布.从图中可以看出 MODIS 的 Angstrom指数高值区都主要分布在西南地 区东部、华中西南部、华东南部、内蒙古东部以及东 北东部, Angstrom 值在 1.4 左右,部分地区可达 1.6, 即这些地区的气溶胶以小粒子为主;低值区主要分 布在新疆北部、青藏高原西部、宁夏以及内蒙古中部, 在 0.6 左右,即这些地区的气溶胶以大粒子为主. MISR Angstrom 指数高值区主要分布在内蒙古东部 和东北地区,在 1.4 左右;低值区主要分布在塔里木 盆地和内蒙古西部,大小为 0.5 左右. MODIS 和 MISR 的 Angstrom 指数低值区位于塔克拉玛干沙漠 和腾格里沙漠的区域,这一区域主要为沙尘气溶胶, 粒子半径较大.而在 Angstrom 高值区,基本是人类 生产生活发达的中东部,以人为气溶胶为主.

图 7 中 MODIS 观测的 Angstrom 值基本在夏季 最大,秋季高于春季,冬季值最小.即夏秋季节气溶 胶粒子较小,冬春季节气溶胶粒子较大.在华中地区, 华东北部以及华北南部,夏季 Angstrom 值在 1.2 左右,



(a) 春季(MAM); (b) 夏季(JJA); (c) 秋季(SON); (d) 冬季(DJF), 下同



秋季为 1.0, 春季下降到 0.8, 冬季最低, 在 0.7 以下, 对应图 5 气溶胶光学厚度的分布, 可以看出尽管夏季 的 AOD 值较大, 但 Angstrom 值说明这些气溶胶粒子 半径相对都较小, 因此我们可以进一步推断夏季由 于季风带来的降水将低层粒子半径较大的气溶胶清 除出了大气, 而通过大气垂直运动将更多半径较小 的粒子留在了对流层上层大气^[44], 并且夏季气-粒转 化较强, 二次人为气溶胶增多, 导致 Angstrom 指数 较大.

在图 8 塔里木盆地, MISR 观测的 Angstrom 值在 夏季最大, 平均在 0.7 左右, 春季、秋季和冬季基本 都在 0.6 以下, 季节变化不明显, 结合图 6 的气溶胶 光学厚度分布,可以看出尽管夏季塔克拉玛干沙漠的沙尘气溶胶光学厚度很大,但这些沙尘与春季比, 粒子半径相对较小,从而说明夏季塔克拉玛干沙漠中的辐射热对流^[45]只能维持半径相对较小粒子悬浮 在大气中,而冬春季节的大风可以将粒子半径更大 的沙尘卷入大气.在青藏高原西南部,Angstrom 值在 秋季最小,在 0.6 左右;在青海西北部,Angstrom 值 在春季最小,在 0.5 左右;在华中、华东北部以及华 北南部,Angstrom 在冬季最小,在 0.8 左右,春季和 秋季次之,夏季最大,在 1.2 左右.在内蒙古东部以 及东北地区,Angstrom 值基本都在 1.2 左右,无明显 的季节变化. 在华中、华北南部、华东北部, MODIS 和 MISR 观测的 Angstrom 值都为冬春季较小, 夏秋季最大, 即这些地区冬春比夏秋季节的气溶胶粒子偏大. 这 可能是因为在冬季和春季风沙天气较多并影响到这 些地区, 而沙尘气溶胶是大粒子, 从而导致冬季和春 季的 Angstrom 值较小, 而夏季受季风带来的降水等 作用影响, 粒子半径较小.

4 结论

通过 MODIS, MISR 卫星与地面 AERONET 观测 气溶胶光学厚度 AOD 的比较,发现在 SACOL 站和 北京站, MISR 观测的气溶胶光学厚度要优于 MODIS; 在香河站和兴隆站, MODIS 观测的气溶胶光学厚度 优于 MISR.在4个站点,MISR 观测的 Angstrom 与 地面一致性更好,MISR 观测的 Angstrom 值与地面的 相对误差为 14%,而 MODIS 与地面 Angstrom 值的相 对误差为 30%, MISR 观测的 Angstrom 值与地面一致 性更好.

在胡焕庸线以北广大地区 MODIS 四季都不能很

好地反演 AOD 值,而 MISR 在这些区域可以较好地 反演. MODIS 和 MISR 观测的我国大部气溶胶光学厚 度的分布的高值区位于新疆塔里木盆地、四川盆地、 华中地区以及华东地区北部,低值区都分布在青藏 高原东部,内蒙古东部以及东北北部.在二者都有反 演值的高值区, MODIS 的 AOD 比 MISR 大 0.2 左右, 低值区二者差别在 0.1 以内.高值区域的位置分布随 四季无明显变化,但在量值上有明显的季节变化,塔 里木盆地的 AOD 在春季达到最大,而华北南部和华 东北部地区 AOD 值在夏季最大.

由 MODIS 观测得到的 Angstrom 指数分布特征 显示,在西南地区东部、华中西南部、东北东部、内 蒙古东部以及华东南部气溶胶以小粒子为主;在内 蒙古中部、宁夏、新疆北部、塔里木盆地、青藏高原 西部等地,以大粒子为主. MISR 的观测结果显示, 在内蒙古东部和东北地区,以小粒子为主;在塔里木 盆地和内蒙古、甘肃西部、以大粒子为主,有效粒子 半径春季最大,夏季最小.在华北南部、华中以及华 东北部,冬春季节气溶胶粒子较大,夏季粒子较小.

致谢 感谢北京、香河和兴隆站陈洪滨研究员、王普才研究员及其团队成员对 AERONET 站点的建立、维护和数据提供. 感谢 NASA 大气数据中心和 Goddard 中心提供 MISR/MODIS 卫星资料.

参考文献_

- 1 卢广献, 郭玉良.环北京春季大气气溶胶分布、来源及其与 CCN 转化关系的飞机探测.科学通报, 2012, 57: 1334-1344
- 2 Andrews E, Ogren J A, Bonasoni P, et al. Climatology of aerosol radiative properties in the free troposphere. Atmos Res, 2011, 102: 365-393
- 3 Huang J, Wang Y, Wang T, et al. Dusty cloud radiative forcing derived from satellite data for middle latitude regions of East Asia. Prog Nat Sci, 2006, 16: 1084–1089
- 4 Huang J, Lin B, Minnis P, et al. Satellite-based assessment of possible dust aerosols semi-direct effect on cloud water path over East Asia. Geophys Res Lett, 2006, 33, doi: 10.1029/2006GL026561
- 5 Huang J, Minnis P, Lin B, et al. Possible influences of Asian dust aerosols on cloud properties and radiative forcing observed from MODIS and CERES. Geophys Res Lett, 2006, 33: L06824
- 6 Ramanathan V, Crutzen P J, Kiehl J T, et al. Aerosols, climate, and the hydrological cycle. Science, 2001, 294: 2119-2124
- 7 Haywood J, Boucher O. Estimates of the direct and indirect radiative forcing due to tropospheric aerosols: A review. Rev Geophys, 2000, 38: 513–543
- 8 Abdou W A, Diner D J, Martonchik J V, et al. Comparison of coincident multiangle imaging spectroradiometer and moderate resolution imaging spectroradiometer aerosol optical depths over land and ocean scenes containing aerosol robotic network sites. J Geophys Res, 2005, 110, doi: 10.1029/2004JD004693
- 9 Salomonson V V, Barnes W L, Maymon P W, et al. MODIS: Advanced facility instrument for studies of the earth as a system. IEEE Trans Geosci Remote Sens, 1989, 27: 145–153
- 10 DinerD J, Beckert J C, Reilly T H, et al. Multi-angle imaging spectroradiometer (MISR)—Instrumentdescription and experiment overview. IEEE Trans Geosci Remote Sens, 1998, 36: 1072–1087
- 11 Xiao N, Shi T, Calder C A, et al. Spatial characteristics of the difference between MISR and MODIS aerosol optical depth retrievals over mainland Southeast Asia. Remote Sens Environ, 2009, 113: 1–9
- 12 Holben B N, Eck T F, Slutsker I, et al. AERONET—A federated instrument networkand data archive for aerosol characterization. Remote Sens Environ, 1998, 66: 1–16

- 13 Chu D A, Kaufman Y J, Ichoku C, et al. Validation of MODIS aerosol optical depth retrieval over land. Geophys Res Lett, 2002, 29, doi: 10.1029/2001GL013205
- 14 夏祥鳌. 全球陆地上空 MODIS 气溶胶光学厚度显著偏高. 科学通报, 2006, 51: 2297-2303
- 15 王莉莉, 辛金元, 王跃思, 等. CSHNET 观测网评估 MODIS 气溶胶产品在中国区域的适用性. 科学通报, 2007, 52: 477-486
- 16 李晓静,张鹏,张兴赢,等. 中国区域 MODIS 陆上气溶胶光学厚度产品检验. 应用气象学报, 2009, 20: 147-156
- 17 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. 应用气象学报, 2002, 13(增刊): 127-135
- 18 李成才,毛节泰,刘启汉,等.利用 MODIS 研究中国东部地区气溶胶光学厚度的分布和季节变化特征.科学通报,2003,48: 2094-2100
- 19 朱爱华,李成才,刘桂青,等. 北京地区 MODIS 卫星遥感气溶胶资料的检验与应用. 环境科学学报, 2004, 24: 86-90
- 20 陈本清,杨燕明.台湾海峡及周边海区 MODIS 气溶胶光学厚度有效性验证.海洋学报,2005,27:172-178
- 21 董海鹰, 刘毅, 管兆勇. MODIS 遥感中国近海气溶胶光学厚度的检验分析. 南京气象学院学报, 2007, 30: 328-337
- 22 Mi W, Li Z, Xia X, et al. Evaluation of the moderate resolution imaging spectroradiometer aerosol products at two aerosol robotic network stations in China. J Geophys Res, 2007, 112, doi: 10.1029/2007JD008474
- 23 Li Z, Niu F, Lee K H, et al. Validation and understanding of moderate resolution imaging spectroradiometer aerosol products (C5) using ground-based measurements from the handheld sun photometer network in China. J Geophys Res, 2007, 112, doi: 10.1029/2007JD008479
- 24 Diner D J, Abdou W A, Bruegge C J, et al. MISR aerosol optical depth retrievals over southern Africa during the SAFARI-2000 dry season campaign. Geophys Res Lett, 2001, 28: 3127–3130
- 25 Liu Y, Sarnat J A, Coull B A, et al. Validation of multiangle imaging spectroradiometer (MISR) aerosol optical thicknessmeasurements using aerosol robotic network (AERONET) observations over the contiguous United States. J Geophys Res, 2004, 109, doi: 10.1029/2003JD003981
- 26 Martonchik J V, Diner D J, Kahn R, et al. Comparison of MISR and AERONET aerosol optical depths over desert sites. Geophys Res Lett, 2004, 31, doi: 10.1029/2004GL019807
- 27 Christopher S A, Wang J. Intercomparison between multi-angle imaging spectroradiometer (MISR) and sunphotometer aerosol optical thickness in dust source regions over China: Implications for satellite aerosol retrievals and radiative forcing calculations. Tellus Ser B, 2004, 56: 451–456
- 28 Ge J M, Su J, Ackerman T P, et al.Dust aerosol optical properties retrieval and radiative forcing over northwestern China during the 2008 China-U.Sjoint field experiment. J Geophys Res, 2010, 115, doi: 10.1029/1009JD013263
- 29 Kahn R A, Gaitley B J, Martonchik J V, et al. Multiangle imaging spectroradiometer (MISR) global aerosol optical depth validation based on 2 years of coincident aerosol robotic network (AERONET) observations. J Geophys Res, 2005, 110, doi: 10.1029/2004JD004706
- 30 Kahn R A, Gaitley B J, Garay M J, et al. Multiangle Imaging spectroradiometer global aerosol product assessment by comparison with the aerosol robotic network. J Geophys Res, 2010, 115, doi: 10.1029/2010JD014601
- 31 Liu J, Xia X, Li Z, et al. Validation of multi-angle imaging spectroradiometer aerosol products in China. TellusSer B, 2010, 62: 117–124
- 32 张莹, 孙照渤. 中国中东部 MODIS 与 MISR 气溶胶光学厚度的对比. 气象科学, 2010, 30: 48-54
- 33 GeJ M, Su J, Fu Q, et al. Dust aerosol forward scattering effects on ground-based aerosol optical depth retrievals. J Quant Spectrosc Radiat Transfer, 2011, 112: 310–319
- 34 Xia X A, Chen H B, Wang P C. Validation of MODIS aerosol retrievals and evaluation of potential cloud contamination in East Asia. J Eviron Sci, 2004, 16: 832–837
- 35 Huang J P, Zhang W, Zuo J Q, et al. An overview of the semi-arid climate and environmentresearch observatory over the Loess Plateau. Adv Atmos Sci, 2008, 25: 1–16
- 36 Eck T F, Holben B N, Reid J S, et al. Wavelength dependence of the optical depth of biomass burning, urban and desert dust aerosols. J Geophys Res, 1999, 104: 31333–31349
- 37 Bi J R, Huang J P, Fu Q, et al. Toward characterization of the aerosol optical properties over Loess Plateau of northwestern China. J Quant Spectrosc Radiat Transfer, 2011, 112: 346–360
- 38 胡焕庸. 中国人口的分布、区划和展望. 地理学报, 1990, 45: 139-145
- 39 Remer L, Kaufman Y, Tanre D, et al. The MODIS aerosol algorithm, products and validation. J Atmos Sci, 2005, 62: 947-973
- 40 延昊, 新梅燕, 毕宝贵, 等. 塔克拉玛干沙漠中心的沙尘气溶胶观测研究. 中国沙漠, 2006, 26: 389-393
- 41 Huang J P, Minnis P, Yi Y H, et al. Summer dust aerosols detected from CALIPSO over the Tibetan Plateau. Geophys Res Lett, 2007, 34, doi: 10.1029/2007GL029938
- 42 柳艺博, 居为民, 陈镜明, 等. 2000~2010 年中国森林叶面积指数时空变化特征. 科学通报, 2012, 57: 1435-1445
- 43 Xia X, Chen H, Wang P, et al. Variation of column-integrated aerosol properties in a Chinese urban region. J Geophys Res, 2006, 111, doi: 10.1029/2005JD006203
- 44 段婧,毛节泰.华北地区气溶胶对区域降水的影响.科学通报,2008,53:2947-2955
- 45 Huang J, Minnis P, Yan H, et al. Dust aerosol effect on semiarid climate over Northwest China detected from A-Train satellite measurements. Atmos Chem Phys, 2010, 10: 6863–6872