В.С. Максимюк, С.В. Татьянин

АНАЛИЗ КОЛИЧЕСТВЕННЫХ ДАННЫХ ПОКАЗАТЕЛЯ АЭРОЗОЛЬНОГО ОСЛАБЛЕНИЯ ТРОПОСФЕРЫ И СТРАТОСФЕРЫ В ПОДСПУТНИКОВОМ ЭКСПЕРИМЕНТЕ

В работе рассматриваются результаты спектронефелометрических измерений показателя аэрозольного ослабления μ_a(λ) с борта самолета-лаборатории в нижней и средней тропосфере. Эти результаты сравниваются с отдельными данными, совпадающими по времени и пространству, полученными независимым образом по спутниковым оптическим измерениям SAGE, выполненным за рубежом методом фотометрирования горизонта на восходе и заходе солнца. Делаются выводы, что вертикальные профили μ_a(λ, *H*) и значения показателя Ангстрема, измеренные различными методами удовлетворительно совпадают дополняя друг друга по высоте. Это свидетельствует о технически достижимой возможности проведения современных комплексных оптических исследований всей толщи атмосферы с необходимой степенью пространственного разрешения, достоверности и точности.

Измерительные приборы, установленные на космических аппаратах (КА), позволяют в настоящее время получить разнообразную и систематическую информацию о характеристиках атмосферы и подстилающей поверхности. Разработанные методы решения соответствующих обратных задач дают возможность восстановить ряд параметров и получить информацию об атмосферных процессах стратосферы и верхней тропосферы в глобальных масштабах [1, 2]. Одним из возможных вариантов получения с борта КА недостающей информации о количественных характеристиках нижележащих слоев атмосферы является использование в подспутниковом эксперименте специальной методики самолетного зондирования для заранее выбранных реперных географических районов, характеризующих фоновые условия измерений.

В настоящей работе рассматриваются результаты прямых спектронефелометрических измерений показателя аэрозольного ослабления μ_a в области спектра $\lambda = 0,38...1,02$ мкм с борта самолеталаборатории на высотах от нуля до 5 км для фоновых условий центральной части Европейской Территории Союза [3-6]. Полученные результаты сравниваются с данными синхронного зондирования с КА по программе SAGE, в соответствии с которой проводятся регулярные исследования стратосферного и тропосферного аэрозоля (за исключением аэрозоля водных облаков) с применением методики восстановления вертикального профиля показателя ослабления β_2 ($\lambda_1 = 0.45$ мкм, $\lambda_2 = 1.00$ мкм) на основе измерений прозрачности атмосферы на «затменных» трассах [7]. Вертикальное распределение солнечной радиации измерялось в течение суток для 15 восходов и заходов Солнца. Количественное осреднение массива вертикальных профилей β_a производится по двух- или пятидневным временным интервалам и географической зоне внутри полосы 10° по широте и 20° по долготе. Важно отметить, что нами проводится сравнение указанных выше средних значений β_a с единичными результатами самолетного нефелометрического зондирования µ_a, которое дает более точную, но только «мгновенную фотографию» вертикального разреза атмосферы без учета вариаций в многодневном ходе. Сравнение результатов измерений проводится для двух различных методов зондирования, различающихся по пространственному осреднению, совпадающих по времени, по географической зоне, а также по высоте $H_0 = 5$ км, которая одновременно является нижним пределом спутниковых измерений β_a(λ₂) и верхним пределом самолетных измерений μ_a. Из двух массивов экспериментальных данных в случайно реализованном подспутниковом эксперименте было отобрано 11 совместных серий наблюдений, в которых получено 18 профилей $\mu_a(\lambda_3, H)$ на длине волны $\lambda_3 = 0,54$ мкм. Результаты спутникового зондирования β_a на длине волны $\lambda_2 = 1,00$ мкм пересчитывались на длину волны λ_3 с использованием формулы Ангстрема $\beta_a \sim \lambda^{-n}$. Показатель Ангстрема *n* определялся на основе исходных экспериментальных данных $\beta_a(\lambda_1)/\beta_a(\lambda_2)$ с предположением о линейной связи между $\lg\beta_a$ и $\lg\lambda$.

С целью сравнения результатов измерений, полученных по двум методам зондирования, на рис. 1 показана взаимосвязь синхронной пары значений $\mu_a(\lambda_3)$ и $\beta_a(\lambda_3)$, которые удовлетворительно совпадают с учетом инструментальных и методических погрешностей измерений. Систематическое расхождение экспериментальных данных составляет в среднем +31% для группы из 7 серий наблюдений, и +72% для группы из 4 серий наблюдений. На рис. 1 вертикальными и горизонтальными отрезками показаны погрешности измерений в виде одного среднеквадратического отклонения (СКО) от среднего значения.

Для исследования не только количественных характеристик аэрозоля, но и динамики его качественного состава по высоте проводится сравнение результатов соответствующих спектральных измерений. Вертикальный профиль показателя Ангстрема, приведенный на рис. 2, относится к спутниковым измерениям n_1 для высот более 10 км, и самолетным измерениям n_2 для высот ниже 5 км. Примеры высотного распределения величины \overline{n}_1 показывают незначительную изменчивость со средним значением $\bar{n}_1 = 1,7 \pm 0,5$, что является типичным для измерений по программе SAGE [8]. Среднее значение величины $\bar{n}_2 = 2\pm 1$, и ее высотная изменчивость [5, 6] находятся в количественном и качественном соответствии со значениями $\bar{n}_{\rm l}$, с учетом зоны пространственной неопределенности в интервале высот 5...10 км, а также вероятным различием химического и дисперсного состава тропосферного и стратосферного аэрозоля.





Рис. 1. Сопоставление результатов самолетных µа и спутниковых β_a измерений показателя аэрозольного ослабления на высоте $H_0 = 5$ км $\lambda_3 = 0,54$ мкм



Таким образом, количественные характеристики μ_a и β_a , а также значения \overline{n}_1 и \overline{n}_2 , полученные в подспутниковом эксперименте, хорошо согласуются, дополняя друг друга по высоте, и указывают на возможность проведения совместных спутниковых и самолетных исследований всей толщи атмосферы с удовлетворительной степенью достоверности и точности для фоновых условий измерений.

Авторы признательны т. В.А. Иванову за проявленный интерес к данной работе и выражают благодарность за предоставленные материалы зарубежных исследований.

1. Малкевич М.С. Оптические исследования атмосферы со спутников. М.: Наука, 1973. 303 с.

2. Кабанов М.В., Кабанов Д.М., Сакерин С.М. //Оптика атмосферы. 1988. Т. 1. № 1. С. 107. 3. Максимюк В.С., Танташев М.В., Семенов Л.С. //Оптико-механическая промышленность. 1987. № 6. C. 20.

4. Герасимов А.В., Максимюк В.С., Татьянин С.В. //Метеорология и гидрология. 1988. № 2. C. 25.

5. Максимюк В.С., Татьянин С.В., Царевская Р.А. //Тезисы докл. III Всес. совещания по распространению лазерного излучения в дисперсной среде. Обнинск. 1985. Ч. 1. С. 79.

6. Максимюк В.С., Танташев М.В., Татьянин С.В. //VIII Всес. симпозиум по распространению лазерного излучения в атмосфере. (Тезисы докл.). Томск. 1986. Ч. І. С. 67.

7. McCormik M.P. SAGE Aerosol Measurements V. Ill-NASA RP-1173, 1987. P. 269.

8. Lenoble J., Pruvost P. //J. of Climate and Appl. Meteorol. 1983. V. 22. № 10. P. 1717.

Поступило в редакцию 3 февраля 1989 г.

V.S. Maksimyuk, S.V. Tat'yanin. Quantitative Analysis of Troposphere and Stratosphere Aerosol Attenuation Coefficients in a Sub-Satellite Experiment.

Results of spectronephelometric aircraft-laboratory measurements of an aerosol attenuation coefficient $\mu_a(\lambda)$ in the lower and middle troposphere are presented. The results are compared with some data, coincident in time and space and independently obtained on the basis of satellite optical measurements (SAGE) made abroad by horizon photometry at the sunrise and sunset. The conclusions about satisfactory coincidence of differently measured vertical profiles $\mu_a(\lambda, H)$ and Angström coefficient values, supplementing each other in height, are made. This evidences the technical possibility of modern complex optical investigations of the atmosphere all-depth with the desired degree of spatial resolution, reliability and accuracy.