ДИСТАНЦИОННОЕ ОПРЕДЕЛЕНИЕ ОПТИЧЕСКИХ ХАРАКТЕРИСТИК МНОГОСЛОЙНЫХ РАССЕИВАЮЩИХ СРЕД

Анализ радиационного баланса Земли требует использования уравнения переноса оптического излучения, включающего первичные оптические характеристики, в число которых входит коэффициент ослабления с. Оперативное измерение с может быть проведено при использовании наземных и аэрокосмических лидарных систем, так как известные методы, основанные на законе Бугера [1,2], этого не позволяют. Без применения дистационных наземных и аэрокосмических средств невозможен оперативный охват больших илощадей.

Наибольшие трудности при определении оптических характеристик дистанционными локационными методами возникают в случаях зочдирования сложных рассениающих сред (неоднородных, с границами раздела, изменяющимся качественным составом и т.п.). Обусловливается это тем, что используемое в данных методах уравнение оптической локации

$$I(z) = \Lambda P_0 z^{-2} \beta_n(z) \exp(-2 \int_0^z c(z) dz), \qquad (1)$$

где A - аппаратурная функция, P_{θ} - энергия зондирующего импульса, $\beta_n(z)$ коэффициент обратного рассеяния в точке z, I(z) - измеряемый сигнал обратного рассеяния из точки 2, является много- нараметрическим, и орректное его решение относительно с(z) требует использования анриорной информации или допущений об исследуемой среде [3]. Кроме того, необходимо знание опорных (калибровочных) значений £(Z1). нолучение которых осуществляется независимыми дополнительными измерениями, При отсутствии возможности проведения соотнетствующих опорных измерений проблема калибровки не решена. Известные способы оценок опорных зкачений посредством метода логарифмической производной [4] и параметра ресуляризации [5] приводят, соответственно, к пеорнозначности решения и большой неопределенности.

Вариант решения проблемы интегральной калибровки из самих иомеряемых сличалов обратного рассеяния, информативных относительно профилей определяемой оптической характеристики с(z), предложен в [6]. Матодика определения прозрачности протяженного участка (интегральная

- 186 -

калибровка), используемой и качестве опорного значения, основана на измеренни накопленных сигналов обратного расссяния, восстановленных на квадрат расстонаня, для перскрывающихся, хотя бы на ширину измерктельного канала, интервалов. Данные опорные значения могут использоваться при расчете прозрачностей протяженных участков трасс зондирования. Для определения профилей коэффициентов ослабления из лндарных измерений необходимо решение проблемы локальной калибровки (получение опорных значений коэффициентов ослабления с(z_k) в докальных точках - 24 из измеряемых сигналов обратного расссяния (без проведения дополнительных независимых измерений)),

Дзя многослойных сред с изменяющимся от слоя к слою качественным составом рассеяния решение проблемы калибровки усложияется необходимостью установления опорных значений измеряемых нараметров внутри каждого слоя.

Исключить необходимость определения опорных значений нимеряемых сигналов внутри каждого слоя многослойной рассенвающей среды полюл: т приводимая ниже методика. Она основана на получении из регистрируемых сигналов локальных калибровочных значений $\varepsilon(z_k)$ черури произвольного слоя (без проведения дополнительных измерений) в морреклим регистрируемого сигнала на величиму перепада лидарного олюшения $g_n(z) \approx \beta_n(z)/\varepsilon(z)$ при переходе от одного расссивающего слоя к другому (на степень изменения качественного состава рассенвающей среды в разных слоях).

Будем неходить из уравнения оптической локации (1) в приближении однократного расссяния. Для сигналов обратного рассеяния, отраженных от участков [z_i,z_k], можно записать следующие функционалы [4]:

$$z_{j} z_{j} z_{j}$$

$$I(z_{i},z_{j}) = \int I(z) z^{2} dz = 0.5 A P_{0} g_{x}(z_{i},z_{j}) T^{2}(0,z_{i})(1 - \exp(-2|z(z)dz)),$$

$$z_{i} z_{j}$$
(2)

где g_z(z_i,z_j) - среднее значение индикатрисы рассеяния на [z_i,z_j].

Приближение однокразного рассевния при узкой угловой диаграмме дегектора 2фd=0.0003 может быть использовано до значительных ситемческих толщин (т = 5) [3].

Рассмотрим произвольный участок трассы зондирования [z₁,z₄]. В предложенном в [6] варианте решения проблемы интегральной калибровки из обределения прозрачности протяженного участка [z₁,z₂] использовались

- 187 -

перекрывающиеся функционалы I(z_1, z_2) и I(z_1, z_3), а также I(z_2, z_3) и I(z_3, z_4). Получаемое при этом выражение для T(z_1, z_2) требует использования предположения о примерном равенстве $g_x(z_2, z_3)$ и $g_x(z_3, z_4)$ и имеет вид:

$$T^{2}(z_{1},z_{2}) = \frac{I(z_{1},z_{3}) - I(z_{1},z_{2})}{I(z_{1},z_{3}) - I(z_{1},z_{2})I(z_{3},z_{4})/I(z_{2},z_{3})},$$
(3)

Данный алгоритм может применяться в методах расчета оптических характеристик (прозрачности), требующих интегральной калыбровки. Однако для большинства известных методов определения профилей оптических характеристик (коэффициентов ослабления) требуется знание локального калибровочного значения $\varepsilon(z_k)$. Если для однородных и неоднородных рассеивающих сред с небольшим разбросом $\varepsilon(z)$ по трассе возможен переход от (3) к среднему значению $\varepsilon(z_k)$, то для многослойной облачности это невозможно.

Прн зондировании H3 космоса многослойной облачности предпочтительнее локальные опорные значения $c(z_k)$ получать па азмосферном участке исследуемой трассы, ввиду наибольшего соответствия среды на этом участке используемым предположениям. Данному варианту функционалы. отличающиеся COOTBETCTBVIOT แล LUMPHRIV канала регистрирующей аппаратуры. Для функционалов I(z1,z2) и I(z1,z3) можно записать следующую систему уравнений:

 $I(z_{1},z_{2}) = B x_{1}a_{0} (1-a_{1}),$ $I(z_{2},z_{3}) = B x_{2}a_{0}a_{1}(1-a_{2}),$ $r_{Ae} a_{0} = \exp(-2\int \varepsilon(z)dz); a_{1} = \exp(-2\int \varepsilon(z)dz); a_{2} = \exp(-2\int \varepsilon(z)dz);$ $B = 0.5AP_{0}; x_{1} = g_{\pi}(z_{1},z_{2}); x_{2} = g_{\pi}(z_{2},z_{3}).$ (4)

Если предположить, что a₁ ≈ a₂, то решение системы (4) относительно a₁ имеет вид:

- 188 -

Используемое допущение $a_1 \approx a_2$ означает примерное равенство прозрачностей участков $[z_1, z_2]$ и $[z_1, z_3]$. Для малых (испротяженных) участков (при $[z_i, z_j] \rightarrow 0$ значение $T(z_i, z_j) \rightarrow 1$) практически всегда данное условне выполняется. Если же участки $[z_i, z_j]$ будут соответствовать ширине капала регистрации сигнала обратного рассеяния (стробу), обычно малому, то для атмосферы будет выполняться условие $g_n(z_1, z_2)=g_n(z_1, z_3)$ и (5) в этом случае преобразуется следующим образом:

$$\varepsilon(\Delta z_4) = -\frac{1}{2\Delta z} \frac{I_3}{I_2} , \qquad (6)$$

 $rae \Delta z = z_2 - z_1.$

Таким образом, в условиях невозможности проведения соответствующих калибровочных измерений предлагается использовать только ту информацию, которая содержится в самих сигналах обратного риссеяния, даже без более широкого привлечения разного рода укрощающих предположений, поскольку (б) верио и в рамках широко ссоользуемого предположения $g_n(z)$ =const или медленно меняющейся от толки к точке функции.

Алгоднимы (5) и (6) не содержат ни аппаратурных констант, ни зависимости от энергии зонинрующих импульсов, что обусловливает их устойчивость к разбросу энергии зондирующих импульсов и отсутствие Устойчивы абсолютной калибровки системы. Offici R ĸ вкладу многократного рассеяния, так как используют отношения соседних, отличающихся на величиму Δz, отсчетов (данное утверждение обосновано в [3]). Как показано в [6], алгоритм (5) устойчив и к влиянию границ раздела серд.

Полученные по (5), (6) калибровочные опорные значения можно использовать для восстановления профялей онтических характернстик для того слоя, в котором расположены участки [z_1, z_4] трассы зондирования (в данном примере, на атмосферном участке). При переходе в другой слой (облачный) необходимо новое определение $\varepsilon(z_4)$ я Т(z_4, z_4) для данного слоя. Исключить необходимость установления опорных калибровочных значений определяемых характернстик в каждом слое можно на основе коррекции регистрируемого сигнала обратного расселния на величицу лидарного отношения.

Выражение (1) с учетом связи между β, и є можно записать в виде:

- 189 -

$$\Psi(z) = \varepsilon(z) \exp(-2j\varepsilon(z)dz), \qquad (7)$$

 r_{z} r_z Ψ(z) = I(z)z²Λ⁻¹g_π⁻¹(z)T²(0,z₀) - (8)

экспериментально определяемая функция.

Сравним экспериментально определяемые функции $\Psi(z)$ для произвольных точек z в слоях i и j:

$$\Psi'(z_i) = S(z_i)C_i,$$

$$\Psi(z_j) = S(z_j)C_j = S(z_j)C_iq_{ij},$$
(9)

 $r_{i} e S(z) = I(z) z^{2}; \quad C_{i} = \Lambda^{-1} g_{\pi i}^{-1} T^{2}(0, z_{0}); \quad C_{j} = \Lambda^{-1} g_{\pi j}^{-1} T^{2}(0, z_{0});$

Как видно из (5), при переходе от слоя і к слою ј происходит изменение экспериментально определенной функции $\Psi(z)$ 32 счет взменения лидарного отношения. Величина этого изменения равна q_{ij}=g_{al}/g_{al}, так как С_і=С_іq_{іі}. Это означает, что при расчете оптических характеристик в слое ј нсобходимо производить корректировку в константе С_і, испольтуемой в слое і, на величину дії. Физический смысл корректировки заключается в использовании одной константы лля всей многослойной трассы зондирования, что позволяет свести алгоритм восставовления профилей с(z) к модели с постоянным лидарным отношением по всей исследуемой грассе зондирования. Иными словами, для более корректного использования мегодик, требующих предположения g_"(z)=const, в случае многослойных сред необходима подстройка (коррекция) сигнала под используемое предположение. Так как ниже предлагаются способы определения од 613 измеряемых сигналов обратного рассеяния, то требование знания он не является усложняющим предлагаемую методику, тем более, что коррекция Ва Qij позволяет значительно улучшить точность восстановления є(z) во всех слоях исследуемой среды.

Для обоснования вышесказанного рассмотрим функционалы I, (при условии g_n=const в слоях):

$$\begin{split} \mathbf{I}_{1} &= \mathbf{I}(z_{i}, z_{i} + \Delta z_{i}) = \mathbf{A} \mathbf{g}_{ni} \mathbf{T}^{2}(0, z_{i}) [\mathbf{1} - \mathbf{T}^{2}(\Delta z_{i})], \\ \mathbf{I}_{2} &= \mathbf{I}(z_{i} + \Delta z_{i}, z_{i} + 2\Delta z_{i}) = \mathbf{A} \mathbf{g}_{ni} \mathbf{T}^{2}(0, z_{i}) \mathbf{T}^{2}(\Delta z_{i}) [\mathbf{1} - \mathbf{T}^{2}(\Delta z_{i})], \\ \mathbf{I}_{3} &= \mathbf{I}(z_{i}, z_{i} + \Delta z_{j}) = \mathbf{A} \mathbf{g}_{nj} \mathbf{T}^{2}(0, z_{i}) \mathbf{T}^{4}(\Delta z_{i}) \mathbf{T}^{2}(z_{i} + \Delta z_{i}, z_{j}) [\mathbf{1} - \mathbf{T}^{2}(\Delta z_{j})], \\ \mathbf{I}_{4} &= \mathbf{I}(z_{i} + \Delta z_{j}, z_{j} + 2\Delta z_{j}) = \mathbf{A} \mathbf{g}_{nj} \mathbf{T}^{2}(0, z_{i}) \mathbf{T}^{4}(\Delta z_{i}) \mathbf{T}^{2}(z_{i} + \Delta z_{i}, z_{j}) [\mathbf{1} - \mathbf{T}^{2}(\Delta z_{j})], \\ \mathbf{I}_{4} &= \mathbf{I}(z_{i} + \Delta z_{j}, z_{j} + 2\Delta z_{j}) = \mathbf{A} \mathbf{g}_{nj} \mathbf{T}^{2}(0, z_{i}) \mathbf{T}^{4}(\Delta z_{i}) \mathbf{T}^{2}(z_{i} + \Delta z_{i}, z_{j}) \mathbf{T}^{2}(\Delta z_{j}) [\mathbf{1} - \mathbf{T}^{2}(\Delta z_{j})]. \end{split}$$

Решение системы (10) относительно q_{il} при Δ_{Zi}=Δ_{Zi} имеет вид:

$$\begin{array}{cccc}
\mathbf{g}_{11} & & \mathbf{I}_{1} & -\mathbf{I}_{2} \\
\mathbf{g}_{1j} & & & \mathbf{I}_{1} & -\mathbf{I}_{2} \\
\mathbf{g}_{1j} & & & \mathbf{I}_{3} & -\mathbf{I}_{4} \\
\end{array}$$
(11)

Для соседних слоев $[T^2(z_i+2\Delta z_j,z_j)=T^2(z_i,z_j+2\Delta z_j) \rightarrow 1]$ алгоритм упрощается:

$$q_{i,i+1} = (I_3^{\prime}/I_2^{\prime})^2 \frac{I_1^{\prime} - I_2^{\prime}}{I_3^{\prime} - I_4^{\prime}}$$
 (12)

Из (11) следует, что для определения q_{ij} необходимо знание прозрачности участка $[z_i, z_j]$, включающего границы раздела слоев. Как уже отмечалось выше, для таких ситуаций можно использовать алгоритм (5) для определения $T^2(z_i, z_j)$.

Значены коэффициента коррекция q_{ij} можно получить и из следующих соображений. При равенстве прозрачностей двух соседних участков трассы зондирования (для $\Delta z \rightarrow 0$, $T(\Delta z) \rightarrow 1$) и $g_x(z)=const$ измеряемые функционалы $I_1(z,z+\Delta z)$ и $I_2(z+\Delta z,z+2\Delta z)$ можно рассматривать как первые два члена бесконсчно убывающей геометрической прогрессии со знаменателем I_2/I_1 . Исходя из этого, асимитотический функционал $I_m(z)$ вычисляется как сумма всех членов прогрессии, т.е.

$$\begin{array}{c} \infty & \mathbf{l_{1}}^{2} \\ \mathbf{I}_{m}(\mathbf{z}_{i}) = \int \mathbf{I}(\mathbf{r}) \mathbf{r}^{2} d\mathbf{r} = \frac{\mathbf{l_{1}}^{2}}{\mathbf{l_{1}} - \mathbf{l_{2}}}, \quad (13)$$

С другой стороны, $l_m(z_i) = AP_{0g_{g_i}}(0, z_i)T^2(0, z_i)$.

Аналогичные выражения можно записать для Im(zi):

$$\sum_{m=1}^{\infty} \frac{I_{3}^{2}}{I_{m}(z_{j})=\int I(r)r^{2}dr = \frac{I_{3}^{2}}{I_{3}^{2} - I_{4}^{2}} ,$$

$$z_{j} \qquad I_{3}^{2} - I_{4}^{2} ,$$

$$I_{m}(z_{j})=AP_{0}g_{\pi}(0,z_{j})T^{2}(0,z_{j}).$$

$$(14)$$

- 191 -

С учетом (13), (14) выражения (11), (12) преобразуются к следующему виду:

$$\begin{aligned} \mathbf{q}_{ij} &= [\mathbf{1}_{m}(\mathbf{z}_{j}) / \mathbf{1}_{m}(\mathbf{z}_{l})] \mathbf{T}^{2}(\mathbf{z}_{i} + \Delta \mathbf{z}_{i}, \mathbf{z}_{j}), \\ \mathbf{q}_{i,l+1} &= \mathbf{1}_{m}(\mathbf{z}_{l+1}) / \mathbf{1}_{m}(\mathbf{z}_{l}). \end{aligned} \tag{15}$$

Так как мы рассматриваем зондирование плотных расссивающих сред (облачности), го в практическом ялане использование (15) сводится к накоплению сигналов обратного рассеяния с участков, оптическая голщина которых $\tau \approx 3$. Если в атмосфере измерить сигналы, соответствующие $\tau < 3$ невозможно (τ всего слоя безоблачной атмосферы меньше 3), то в облачности это осуществляется на десятках - сотиях метров.

ЛИТЕРАТУРА

1. Методы пассивного зондирования в задачах определения вертикальной прозрачности атмосферы /А.Н. Волков, С.В. Зоркальцев, Д.М. Кабанов, С.М. Сакерин //Онтические свойства земной итмосферы.- Томск: 1988. - С. 121 - 131.

2. Оптическая толщина аэрозоля атмосферы над морем/К.С. Шифрин, В.М. Волгин, Б.Н. Волков и др. //Исследование Земли из космоса.-1985.- N4. - C.21 - 30.

3. Креков Г.М., Кавкянов С.Н., Крекова М.М. Интерпретация сигналов оптического зондирования азмосферы - Новосибирск: Наука. Сиб. отд-ние, 1987. - 173 с.

4. Кауль Б.В. Лазерное зондирование аэрозольных зятрязшений этмосферы: Дис. ... канд. физ.-мат. наук. Томск: ИОА СО АН СССР, 1978. - 180 с.

 Зуев В.Е., Креков Г.М., Крекова М.М. Лазерное зондирование атмосферного аэрозоля (теоретические аспекты) //Дистанционное зондирование атмосферы. - Новосибирск: Наука. Сиб. отд-ние, 1978. - С.3 -46.

6. Кутенко М.М., Малевич И.А. Определение из космоса оптических голщин слоев атмосферы и гидросферы //Исследование Земли из космоса. - 1991. - N1. - С.47 - 53.