

РИОМЕТРИЧЕСКИЙ МЕТОД ОПРЕДЕЛЕНИЯ ЖЁСТКОСТИ ГЕОМАГНИТНОГО ОБРЕЗАНИЯ С ИСПОЛЬЗОВАНИЕМ ЭМПИРИЧЕСКОЙ МОДЕЛИ ППШ.

В.А. Ульев, Д.Д. Рогов и А.В. Франк-Каменецкий

Арктический и Антарктический Научно-исследовательский институт (ААНИИ, СПб), отдел геофизики ААНИИ, e-mail: vauliev@yandex.ru

Аннотация. Жёсткость геомагнитного обрезания (ЖГО) спектра потоков солнечных протонов (ПП), вызывающих явления ППШ, определяется либо экспериментально, по данным регистрации ПП на спутниках с полярной орбитой, либо теоретически – по результатам расчётов траекторий движения ПП в моделях магнитосферы. В последнее время разработан экспериментально-теоретический (риометрический) метод определения ЖГО, основанный на сопоставлении экспериментальных значений поглощения ППШ, зарегистрированных на станциях авроральной зоны, и расчётных значений поглощения, полученных при использовании численной (высотной) модели ППШ (ЧМ).

В предлагаемой работе представлен вариант риометрического метода, в котором применяется не ЧМ, а эмпирическая (пороговая) модель ППШ (ЭМ). Алгоритм расчёта поглощения с помощью ЭМ существенно проще, чем алгоритм с использованием ЧМ, что обеспечивает оперативное определение значений ЖГО. Расчёты показывают, что значения ЖГО, полученные с использованием ЭМ, близко совпадают с расчётыми значениями поглощения, полученными с использованием ЧМ.

1. Введение

При исследовании динамики потоков солнечных протонов (ПП) в магнитосфере и при исследовании морфологии ППШ на авроральных широтах важное значение имеет такой параметр как жёсткость геомагнитного обрезания (ЖГО) спектра ПП, вызывающих явление ППШ. ЖГО характеризуется минимальной энергией спектра ПП, проникающих в рассматриваемую точку магнитосферы во время явления ППШ.

В настоящее время существует два основных метода нахождения ЖГО: (1) экспериментальный – по данным регистрации ПП на спутниках с полярной орбитой и (2) теоретический – по данным вычисления траекторий движения ПП в моделях магнитосферы.

В последние годы в ААНИИ разработан ещё один экспериментально-теоретический метод определения ЖГО, который назван риометрическим.

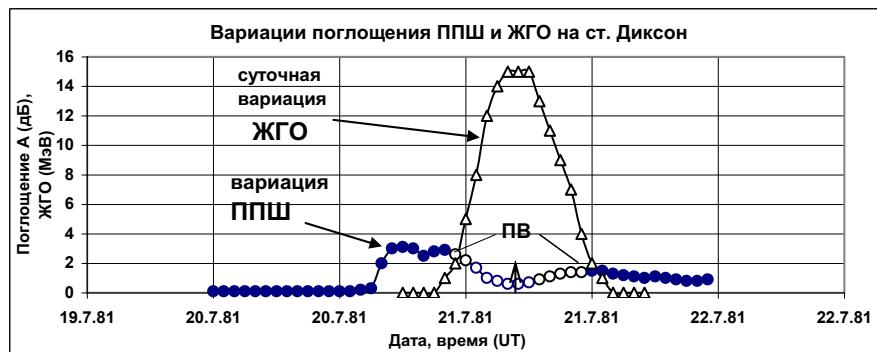


Рисунок 1. Экспериментальная вариация поглощения ППШ 20-22 июля 1981 г. ($\circ \bullet$) и расчетная вариация значений ЖГО на авроральной ст. Диксон (Δ).

2. Описание риометрического метода

Физическая основа риометрического метода заключается в следующем. На рис. 1 показана вариация поглощения ППШ, зарегистрированная на ст. Диксон, которая расположена в авроральной зоне (чёрные и светлые точки). Светлыми треугольниками показаны значения ЖГО, полученные в результате траекторных расчётов для ст. Диксон [1]. Стрелкой обозначен момент местного полудня. В часы, близкие к местному полудню (светлые точки) наблюдается понижение поглощения, которое называется эффектом полуденного восстановления (ПВ). Видно, что суточная вариация ЖГО и эффекта ПВ происходят одновременно и в противофазе. Физическая цепочка, связывающая эти вариации имеет следующие звенья:

Увеличение ЖГО --- Увеличение минимальной энергии ограничения спектра --- Уменьшение количества протонов малых энергий --- Уменьшение скорости ионизации и электронной концентрации в верхней части слоя Д --- Понижение общего поглощения --- Эффект ПВ.

Возможны два варианта риометрического метода: с использованием численной ([1]) или эмпирической модели ППШ.

3. Эмпирическая модель ППШ и её применение для определения ЖГО

Базовым уравнением эмпирической модели ППШ является эмпирическая формула расчёта поглощения исходя из интенсивности ПП в одном диапазоне энергий [2, 3], которая называется пороговой энергией (E_p):

$$A = m * (F(>E_p))^n \quad (1)$$

где A – расчётная величина поглощения ППШ (дБ); E_p – пороговая энергия ПП (МэВ); F – интенсивность ПП с пороговой энергией E_p (част/см² *с*ср); m - коэффициент связи (дБ/(см²*с*ср)); n - показатель степени.

По последним данным [3] наиболее оптимальные значения параметров уравнения (1) для вычисления поглощения в центре полярной шапки при полностью освещённой ионосфере являются:

$$(E_p)_u = 5.2 \text{ МэВ}, \quad m_u = 0.115, \quad n = 0.5 \quad (2)$$

При выполнении расчётов ЖГО используется два эмпирических уравнения для расчёта поглощения в пункте в центральной области полярной шапки и в авроральной зоне:

$$(A_u)_p = m_u * (F(>E_p)_u)^n \quad (3) \quad (A_a)_p = m_a(m_u, K_{pv}) * (F(>E_p)_a)^n \quad (4)$$

Параметр (K_{pv}) - коэффициент понижения поглощения во время эффекта ПВ на станции авроральной зоны (A_a) относительно поглощения на станции в центральной области (A_u):

$$K_{pv} = (A_a)_u / (A_u)_u \quad (5) \quad \text{или} \quad K_{pv} = (A_a)_u / (A_u)_p \quad (6)$$

Формулы (5) и (6) используются соответственно при наличии или отсутствии станции в центральной области полярной шапки на меридиане близком к меридиану авроральной станции.

Последовательность операций алгоритма определения ЖГО с использованием эмпирической модели следующая.

- (1) Фиксация поглощения ППШ на станции авроральной зоны (A_a), и на станции в центре полярной шапки (A_u), и фиксация интенсивности ПП (F), в различных дискретных диапазонах энергий (в интегральном измерении) на геостационарном спутнике.
- (2) Получение аналитической формулы непрерывного спектра интенсивности ПП ($F(E)$), исходя из дискретных значений (F).
- (3) Расчёт (A_u)_p (в случае отсутствия станции в центральной области полярной шапки), по формуле (3) с оптимальными значениями параметров (2).
- (4) Расчёт K_{pv} по формулам (5) или (6). (5) Расчёт $m_a = f(m_u, K_{pv})$; формула m_a указана в разделе 3.
- (6) Выбор значения пороговой энергии (E_0)_a = 1 МэВ на начальном шаге итерационного цикла.
- (7) Определение $F_0(>E_0)_a$, исходя из формулы непрерывного спектра ПП ($F(E)$).
- (8) Вычисление (A_a)_p по формуле (4).
- (9) Сравнение (A_a)_p с (A_a)_u.
- (10) Если (A_a)_p > (A_a)_u, то задаётся (E_1)_a = (E_0)_a + $k * \Delta E$, где $\Delta E = 0.1 \text{ МэВ}$ – заданный шаг итерационного цикла, k – номер повторения итерационного цикла.
- (11) Определение $F_1(>E_1)_a$, исходя из спектра ПП ($F(E)$).
- (12) Повторяются операции (8 - 11) итерационного цикла до тех пока (A_a)_p = (A_a)_u. В этом случае последнее значение (E_k)_a является искомой величиной ЖГО ($E_{жго}$)_{эм}, полученной с использованием эмпирической модели ППШ.

4. Расчёты данные

Для апробации рассмотренной методики были проведены серии расчётов $E_{жго}$ при различных значениях параметров (условиях), используемых в методике. На рис. 2 представлены графики расчётных значений $E_{жго}$. Светлые и чёрные точки – значения ($E_{жго}$)_{эм}, и ($E_{жго}$)_{чм}, полученные с использованием соответственно эмпирической и численной модели ППШ. Значения ($E_{жго}$)_{чм}, являются реперными, с которыми сравниваются значения ($E_{жго}$)_{эм}. В нижней части каждого рисунка указаны величины относительного (в %) различия между ($E_{жго}$)_{эм} и ($E_{жго}$)_{чм}: $\Delta E_{жго} = ((E_{жго})_{эм} - (E_{жго})_{чм}) / (E_{жго})_{чм}$.

Расчёты произведены для 3-х моментов времени: 02UT, 06UT и 10UT, которые приходятся примерно на середину фазы спада, минимума и возрастания поглощения в период эффекта ПВ. Представленная серия расчётов выполнялась при следующих характеристиках постоянных (для всех расчётов данной серии) параметров: станция – Амдерма, пороговая энергия (для станции в центре полярной шапки) – $E_p = 5 \text{ МэВ}$, уровень ГА – низкий ($K_p = 20$), характер спектра ПП – нормальный ($\gamma = 2.4$). Переменным (для каждого расчёта данной серии) параметром являлся коэффициент связи эмпирической формулы (для авроральной станции) – (m_a). В представленных расчётах применялись следующие формулы (m_a): $m_a = m_u / K_{pv}$; $m_a = m_u (1 - K_{pv})$; m_a

$= m_{\text{ц}} (2 - K_{\text{пв}})$; $m_a = m_{\text{ц}} (3 - K_{\text{пв}})$. Полученные величины $\Delta E_{\text{жго}}$ показывают, что наименьшая разница между $(E_{\text{жго}})_{\text{эм}}$ и $(E_{\text{жго}})_{\text{чм}}$ получается при формуле $m_a = m_{\text{ц}} (2 - K_{\text{пв}})$.

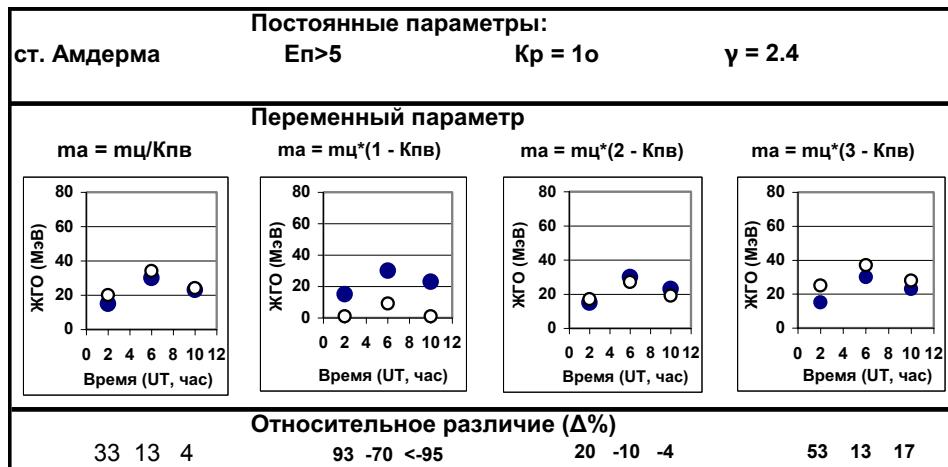


Рисунок 2. Графики сопоставления значений ЖГО $(E_{\text{жго}})_{\text{эм}}$ (о) и $(E_{\text{жго}})_{\text{чм}}$ (●) при различных значениях переменного параметра $m_a(m_{\text{ц}}; K_{\text{пв}})$

Аналогичные серии расчётов были произведены при других значениях переменных и постоянных параметров. Обобщение результатов этих расчётов позволяет сделать следующие выводы о том, при каких параметрах значения $(E_{\text{жго}})_{\text{эм}}$ в меньшей степени отличаются от значений $(E_{\text{жго}})_{\text{чм}}$:

- (1) диапазон расчётов широт: средние широты авроральной зоны $\Phi' \sim 63 \div 67^{\circ}$;
- (2) пороговая энергия (станции в центральной области полярной шапки): $E_{\text{п}} = 5 \text{ МэВ}$;
- (3) формула коэффициента связи (авроральная станция): $m_a = m_{\text{ц}} (2 - K_{\text{пв}})$;
- (4) уровень ГА: низкий и умеренно возмущённый ($K_{\text{р}} < 40$);
- (5) характер спектра ПП: спектр любой жёсткости в пределах ($\gamma = 1.2 \div 3.2$).

Именно при этих значениях параметров наиболее оптимально с точки зрения точности результатов применение предложенного метода.

Заключение

Основной результат исследования: заключается в том, что разработан новый вариант риометрического метода определения ЖГО с использованием эмпирической модели ППШ.

Этот вариант имеет следующие преимущества: широкое использование риометрических данных, простота алгоритма, высокая оперативность получения результатов.

Проведены расчёты, которые показали, что при определённых значениях параметров предложенный метод определения ЖГО с использованием эмпирической модели даёт значения ЖГО близкие к данным, получаемым с помощью численной модели.

Предложенная методика может быть использована в системе оперативного мониторинга радиационной обстановки и состояния авроральной ионосферы во время явлений ППШ с использованием наземных средств.

Литература

1. Ульев В.А., И.В. Москвин, М.И. Тясто, О.А. Данилова / . Риометрический метод определения жесткости геомагнитного обрезания спектра потоков протонов. // Проблемы Арктики и Антарктики, 2009, n 1, с. 132 – 138.
2. Дриацкий В.М. / Природа аномального поглощения космического радиоизлучения в нижней ионосфере высоких широт // Гидрометеоиздат, Ленинград, с. 223, 1974г.
3. Rogers N.C. and F. Honary / Assimilation of real-time riometer measurements into models of 30 MHz Polar Cap Absorption // J. Space Weather Space Clim., 5 A8 (2015).