Поступила в редакцию 20.04.2018 Принята к публикации 05.06.2018

АТМОСФЕРНЫЕ ЭФФЕКТЫ МЮОННОЙ КОМПОНЕНТЫ КОСМИЧЕСКИХ ЛУЧЕЙ

ATMOSPHERIC EFFECTS OF THE COSMIC-RAY MU-MESON COMPONENT

В.Л. Янчуковский

Институт нефтегазовой геологии и геофизики им. А.А. Трофимука СО РАН, Новосибирск, Россия, YanchukovskiyVL@ipgg.sbras.ru

В.С. Кузьменко

Институт нефтегазовой геологии и геофизики им. А.А. Трофимука СО РАН, Новосибирск, Россия, mp3.87@mail.ru

V.L. Yanchukovsky

A.A. Trofimuk Institute of Oil and Gas Geology and Geophysics SB RAS, Novosibirsk, Russia, YanchukovskiyVL@ipgg.sbras.ru

V.S. Kuzmenko

A.A. Trofimuk Institute of Oil and Gas Geology and Geophysics SB RAS, Novosibirsk, Russia, mp3.87@mail.ru

Аннотация. Вариации интенсивности космических лучей, наблюдаемые в глубине атмосферы, включают атмосферную составляющую вариаций. Мюонные телескопы космических лучей наряду с барометрическим обладают значительным температурным эффектом, обусловленным нестабильностью регистрируемых частиц. Для учета в данных мюонных телескопов атмосферных эффектов по экспериментальным данным с использованием различных методов факторного анализа найдены метеорологические коэффициенты интенсивности регистрируемых в глубине атмосферы мюонов. Полученные по экспериментальным данным результаты сопоставлены с результатами теоретических расчетов.

Ключевые слова: космические лучи, мюоны, температура, атмосфера.

Abstract. Variations in the intensity of cosmic rays observed in the depth of the atmosphere include the atmospheric component of the variations. Cosmic-ray muon telescopes, along with the barometric effect, have a significant temperature effect due to the instability of detected particles. To take into account atmospheric effects in muon telescope data, meteorological coefficients of muon intensity are found. The meteorological coefficients of the intensity of muons recorded in the depth of the atmosphere are estimated from experimental data, using various methods of factor analysis. The results obtained from experimental data are compared with the results of theoretical calculations.

Keywords: cosmic rays, muons, temperature, atmosphere.

введение

Вариации интенсивности космических лучей (КЛ), наблюдаемые в атмосфере с помощью мюонных телескопов, представляют собой суперпозицию эффектов различной природы [Дорман, 1975]. Межпланетная составляющая вариаций интенсивности КЛ обусловлена процессами на Солнце и в межпланетной среде [Дворников и др., 2005], магнитосферная составляющая вызвана возмущениями в магнитосфере [Кичигин и др., 2017], а атмосферные вариации связаны с изменением параметров атмосферы (давления, температуры, влажности, перераспределения масс) [Дорман, 1972]. Атмосферные вариации интенсивности КЛ складываются из барометрического, температурного эффектов и эффекта влажности. Вклад каждого из перечисленных эффектов в атмосферную составляющую вариаций КЛ для разных вторичных компонент неодинаков. Для нуклонной компоненты определяющим является барометрический эффект. Для мезонной компоненты, состоящей из нестабильных частиц, характерен в основном резко выраженный температурный эффект при наличии небольшого барометрического эффекта. Для общей ионизующей компоненты вторичных КЛ наблюдается вклад всех перечисленных эффектов в атмосферные вариации. При использовании результатов наблюдений, проводимых с помощью мюонных телескопов [Янчуковский и др., 2016], следует корректно учитывать в данных вклад атмосферных эффектов. Для этого необходимо оценить воздействие атмосферных параметров на интенсивность мюонов в атмосфере. Интегральный метод, предложенный в [Дорман, 1957], дает возможность учета температурного эффекта интенсивности мюонов от всей атмосферы. Метод предполагает наличие регулярных данных температурного разреза атмосферы и знание распределения плотности температурных коэффициентов для мюонов в атмосфере. Его расчет был выполдля Новосибирского мюонного телескопанен годоскопа и Якутского подземного комплекса мюонных телескопов [Кузьменко, Янчуковский, 2017]. Однако на практике результаты теоретических расчетов для коррекции данных наблюдений следует использовать с осторожностью, поскольку все расчеты выполняются обычно с теми или иными приближениями [Дорман, Янке, 1971; Berkova et al., 2008; Дмитриева и др., 2009; Кузьменко, Янчуковский,

2017]. Экспериментальная оценка распределения плотности температурных коэффициентов также затруднена, поскольку вариации температуры различных слоев атмосферы коррелированны. Поэтому для экспериментальной оценки температурных коэффициентов интенсивности мюонов по результатам непрерывных наблюдений были использованы различные методы анализа данных.

методы

Для анализа данных непрерывных наблюдений были использованы методы факторного анализа [Енюков, 1989]: корреляционно-регрессионный анализ [Дрейпер, Смит, 2007; Фёрстер, Рёнц, 1981] и метод главных компонент (ГК) [Айвазян и др., 1989; Айвазян, 2001].

Вариации интенсивности мюонов *y*, обусловленные изменениями температуры *n* слоев атмосферы, представляем в виде линейного уравнения регрессии, в котором температурный эффект интенсивности выражен через переменные $x_1, x_2, x_3, ..., x_n$:

$$y = a_0 + a_1 x_1 + a_2 x_2 + \ldots + a_n x_n + \varepsilon$$

или

$$Y = A_0 + \sum_{j=1}^n A_j X_j + \varepsilon.$$
(1)

Здесь результативный признак $Y = \{y_1, ..., y_i, ..., y_m\}$ вариации интенсивности мюонов $\frac{I_{\text{мi}} - \overline{I}_{\text{м}}}{\overline{I}_{\text{м}}} 100 = \delta \overline{I}_{\text{мi}}$, независимые переменные (факторы) $X_j = \{x_{j1}, ..., x_{jm}\}$ изменения температуры j слоя, $T_{ji} - \overline{T}_j = \Delta T_{ji}$, A_j коэффициент регрессии, имеющий смысл температурного коэффициента интенсивности мюонов слоя j атмосферы, ε — вектор случайных компонент, который отличает статистические данные от данных, получаемых при аппроксимации. Для определения параметров $A_j (j = \overline{0, n})$ применяют метод наименьших квадратов, который для линейных уравнений регрессии сводится к решению системы нормальных уравнений [Корн, Корн, 1984].

Есть еще один вид уравнения множественной регрессии, которым мы также будем пользоваться уравнение регрессии в стандартизованном масштабе [Горлач, 2006]. Представим таким образом уравнение (1):

$$y_{i} = \alpha_{1}x_{1i} + \alpha_{2}x_{2i} + \alpha_{3}x_{3i} + \dots + \alpha_{n}x_{ni}, \qquad (2)$$

в котором
$$y_i = \frac{y_i - \overline{Y}}{\sigma_Y}; \quad x_{ji} = \frac{x_{ji} - \overline{X}_j}{\sigma_{X_j}}. \quad (i = \overline{1, m})$$

 $(j = \overline{1, n})$ — стандартизованные переменные, а

стандартизованные коэффициенты регрессии α_j находятся из решения системы уравнений:

$$\begin{cases} r_{YX_{1}} = \alpha_{1} + \alpha_{2}r_{X_{1}X_{2}} + \alpha_{3}r_{X_{1}X_{3}} + \dots + \alpha_{n}r_{X_{1}X_{n}} \\ r_{YX_{2}} = \alpha_{1}r_{X_{2}X_{1}} + \alpha_{2} + \alpha_{3}r_{X_{2}X_{3}} + \dots + \alpha_{n}r_{X_{2}X_{n}} \\ r_{YX_{3}} = \alpha_{1}r_{X_{3}X_{1}} + \alpha_{2}r_{X_{3}X_{2}} + \alpha_{3} + \dots + \alpha_{n}r_{X_{3}X_{n}} \\ \dots \\ r_{YX_{n}} = \alpha_{1}r_{X_{n}X_{1}} + \alpha_{2}r_{X_{n}X_{2}} + \alpha_{3}r_{X_{n}X_{3}} + \dots + \alpha_{n}. \end{cases}$$
(3)

Здесь r_{YX_j} , $r_{X_jX_k}$ — коэффициенты парной линейной корреляции между переменными. Решение системы уравнений (3) проводилось с использованием прямых методов Гаусса, Крамера и Жордана — Гаусса [Ильин, Позняк, 2004; Волков, 1987]. Переход от найденных стандартизованных коэффициентов α_j к искомым коэффициентам многофакторной регрессии A_i осуществляется с помощью соотношения

$$A_j = \alpha j \frac{\sigma_Y}{\sigma_X}.$$
 (4)

Метод главных компонент [Айвазян и др., 1989; Айвазян, 2001], а также методы проекций на латентные структуры PLS1 и PLS2 [Эсбенсен, 2005; Померанцев, 2014] были рассмотрены нами ранее [Кузьменко, Янчуковский, 2015] для оценки плотности температурных коэффициентов мюонов по экспериментальным данным. Итерационный алгоритм расчета факторов в пространстве ГК для PLS1 и PLS2 был подробно изложен в [Кузьменко, Янчуковский, 2015]. Сопоставление результатов, полученных методами МГК, PLS1 и PLS2, показало, что наилучший дает метод PLS2.

Программа The Unscrambler X [http://www.camo. com/rt/Products/Unscrambler/unscrambler.html] позволяет считать методом PLS2 с использованием четырех алгоритмов:

NIPALS — нелинейный итеративный алгоритм наименьших квадратов, который обеспечивает обработку в случае отсутствия некоторых значений в данных и подходит для вычисления только первых нескольких факторов из набора данных [Эсбенсен, 2005];

ORTHOGONAL SCORES PLS — классический алгоритм PLS с использованием NIPALS, который не обеспечивает обработку при отсутствии некоторых значений в данных [Martens, Naes, 1991];

WIDE-KERNEL PLS — алгоритм, который не работает при отсутствии некоторых значений в данных и лучше всего подходит для данных с несколькими образцами и большим количеством переменных [Rannar et al., 1994];

KERNEL PLS — алгоритм, который лучше всего подходит для большого количества образцов (тысячи образцов с несколькими переменными) [Lindgren et al., 1993; de Jong, Ter Braak, 1994; Dayal, McGregor, 1997].

Первые два алгоритма использовались нами ранее [Кузьменко, Янчуковский, 2015]. Третий алгоритм не подходит для данной задачи, поскольку в ней рассматривается набор данных с малым количеством переменных и большим количеством образцов (число образцов означает здесь число значений в рядах данных для каждой переменной). Поэтому в данной работе в расчетах будет использоваться четвертый алгоритм KERNEL PLS.

ИСПОЛЬЗУЕМЫЕ ДАННЫЕ

Созданные программы [Кузьменко, Янчуковский, 2015] предназначены для чтения и формирования требуемого формата следующих данных:

• данные аэрологического зондирования (Бугринская роща, Новосибирск): температура, скорость и направление ветра на различных изобарических уровнях: 1000, 925, 850, 700, 500, 400, 300, 250, 200, 150, 100, 50 мб [https://ruc.noaa.gov/raobs]; • данные наземных измерений интенсивности КЛ: нейтронной компоненты, общей ионизующей компоненты и мюонной компоненты под различными углами к зениту (0°, 30°, 40°, 50°, 60°, 67°, 71°) и азимуту (юго-восток, северо-запад, юго-запад, северо-восток), а также атмосферного давления и температуры приземного слоя (станция КЛ Новосибирск [http://cosm-rays.ipgg.sbras.ru]). В анализе используются среднесуточные значения данных наблюдений за 2004–2011 гг. Такая дискретизация данных обусловлена периодичностью аэрологического зондирования (12 ч).

МЕТЕОРОЛОГИЧЕСКИЕ КОЭФФИЦИЕНТЫ ИНТЕНСИВНОСТИ МЮОНОВ

Вариации интенсивности мюонов, регистрируемых на уровне h_0 атмосферы в пункте с порогом геомагнитного обрезания R_c можно представить следующим образом:

$$\frac{\Delta J_{\scriptscriptstyle M}}{J_{\scriptscriptstyle M}}(h_0) = \left\{ \exp\left[-\int_{h_0}^{h} \beta_{\scriptscriptstyle M}(h) dh\right] - 1 \right\} + \int_{0}^{h} w_{\scriptscriptstyle M}(T_0, h_0, h) \Delta T(h) dh + \\ + \int_{R_c}^{\infty} \frac{\Delta D}{D}(R) W(R, h_0) dR,$$
(5)

где $\beta_{\rm M}(h)$ — барометрический коэффициент интенсивности мюонов, $w_{\rm M}(T_0, h_0, h)$ — функция плотности температурных коэффициентов, отражающая вклад слоев атмосферы в создание интегрального температурного эффекта интенсивности; $\Delta T(h)$ временные вариации температуры атмосферы в зависимости от высоты, $(\Delta D/D)(R)$ и $W(R, h_0)$ спектр вариаций первичного потока и коэффициенты связи для мюонной компоненты КЛ соответственно. Здесь R — жесткость первичных частиц, h — атмосферное давление, h_0 и T_0 — давление и температура атмосферы на уровне наблюдения интенсивности мюонов.

Вариации интенсивности мюонов (5) можно представить также уравнением линейной регрессии, в котором барометрический и температурный эффекты, а также эффект от первичной вариации КЛ выражены через факторы x₁, x₂, x₃, x₄:

$$y = a_0 + a_1 x_1 + a_2 x_2 + a_3 x_3 + a_4 x_4 + \varepsilon.$$
 (6)

Результативный фактор у — вариации интенсив-

ности мюонов
$$\frac{J_{\rm Mi} - \overline{J}_{\rm M}}{\overline{J}_{\rm M}} 100 = \delta J_{\rm Mi}$$
, фактор x_1 — из-

менения атмосферного давления $h_i - h_0 = \Delta h_i$, фактор x_2 — изменения температуры слоя переменной массы $(T_{ni} - \overline{T}_n)(P_i - 950) = \Delta t_i (P_i - 950)$, фактор x_3 — изменения среднемассовой температуры атмосферы $T_{cm} - \overline{T}_{cm} = \Delta T_{cmi}$, фактор x_4 — изменения интенсивности нейтронной компоненты $\frac{N_i - \overline{N}}{\overline{N}} 100 = \delta n_i$, обусловленные изменениями спектра первичного

обусловленные изменениями спектра первичного потока КЛ.

Уравнение (6) представим в стандартизованном масштабе аналогично выражению (2).

Стандартизованные коэффициенты регрессии находим из решения системы уравнений (3). Затем переходим к искомым коэффициентам многофакторной регрессии, используя соотношение (4). Полученные таким образом коэффициенты представлены в табл. 1.

Полученные результаты позволяют в исходных данных наблюдений выделить непосредственно температурную составляющую вариаций интенсивности мюонов, не прибегая, как это делалось ранее [Кузьменко, Янчуковский, 2015], к спектрографическому анализу наблюдаемых вариаций [Дворников и др., 1972; Yanchukovsky et al., 2011].

ПЛОТНОСТЬ ТЕМПЕРАТУРНЫХ КОЭФФИЦИЕНТОВ ИНТЕНСИВНОСТИ МЮОНОВ

Корреляционно-регрессионный анализ. Атмосфера разбивается условно на 11 слоев. Это количество обусловлено аэрологическими данными, которые представлены для 11 изобар: 925, 850, 700, 500, 400, 300, 250, 200, 150, 100 и 50 мб. Поэтому в выражении (2) n=11. Из решения системы уравнений (3) находятся стандартизованные коэффициенты регрессии. С помощью (4) они преобразуются в коэффициенты многофакторной регрессии, имеющие смысл температурных коэффициентов. При переходе к плотности температурных коэффициентов интенсивности мюонов, как и ранее, учитывается весовой коэффициент, обусловленный относительной массой слоя атмосферы

 $\Delta h_i / \sum_{i=1}^n \Delta h_i$. Здесь $\Delta h_i = \{75, 50, 50, 50, 50, 75, 100,$

150, 175, 125, 50} мб.

Полученные с помощью корреляционно-регрессионного анализа результаты для мюонов, регистрируемых под углами к зениту от 0° до 60°, сведены в табл. 2.

Метод PLS2 с использованием алгоритма KER-NEL PLS. Температурные коэффициенты интенсивности мюонов в атмосфере для различных зенитных углов регистрации, найденные методом PLS2 (алгоритм KERNEL PLS), приведены в табл. 3.

При переходе к плотности температурных коэффициентов интенсивности мюонов, как и ранее, учитывается относительная масса Δh слоя атмосферы.

Полученные методом PLS2 плотности температурных коэффициентов интенсивности мюонов представлены в табл. 4.

Выбор количества главных компонент от 1 до 3 незначительно влияет на полученный результат. При числе главных компонент более трех имеют место потеря информации в исходных данных и нефизическая динамика результирующих кривых.

ОБСУЖДЕНИЕ РЕЗУЛЬТАТОВ

Полученные результаты представлены для сопоставления на рис. 1 и 2. На рис. 1 показаны распределения плотности температурных коэффициентов интенсивности мюонов, регистрируемых с вертикального

Таблица 1

A_{j}	Угол к зениту θ, град							
-	O.I.	0	30	40	50	60	67	71
А1, %/мб	-0.185	-0.158	-0.158	-0.158	-0.173	-0.186	-0.245	-0.3
	±0.025	±0.027	±0.029	±0.032	±0.034	±0.056	±0.061	±0.064
<i>A</i> ₂ , %/°C,	-0.0283	-0.065	-0.0652	-0.0643	-0.066	-0.065	-0.068	-0.07
10-2	± 0.0056	± 0.0046	±0.0042	±0.038	± 0.0048	± 0.0058	± 0.0072	±0.009
A ₃ , %/°C	-0.227	-0.228	-0.228	-0.242	-0.256	-0.262	-0.308	-0.31
	±0.023	±0.025	±0.024	±0.028	±0.031	±0.035	±0.042	±0.052
A_4	0.381	0.383	0.356	0.329	0.288	0.260	0.260	0.260
	±0.0302	±0.0306	±0.0275	±0.0268	±0.0246	±0.034	±0.046	±0.052

Коэффициенты многофакторной регрессии

Здесь A_1 — барометрический коэффициент, A_2 — температурный коэффициент слоя переменной массы (приземного слоя), A_3 — температурный коэффициент от среднемассовой температуры атмосферы и A_4 — коэффициент регрессии с данными нейтронного монитора для интенсивности мюонов, регистрируемых без свинцового экрана (О.І.) и со свинцовым экраном под углами к зениту в 0, 30, 40, 50, 60, 67 и 71°.

Таблица 2

Плотность температурных коэффициентов интенсивности мюонов в атмосфере *w*(*h*), полученных с помощью корреляционно-регрессионного анализа

Глубина	Угол к зениту θ, град								
атмосферы <i>h</i> , мб	0.I.	0	30	40	50	60			
50	-0.152	-0.245	-0.250	-0.190	-0.190	-0.348			
	± 0.0605	±0.0975	±0.0985	±0.0703	± 0.0804	±0.0909			
100	-0.385	-0.501	-0.538	-0.348	-0.649	-0.484			
100	±0.0723	±0.0939	±0.0935	±0.0731	±0.0957	±0.0913			
150	-0.344	-0.659	-0.626	-0.626	-0.728	-0.637			
150	±0.0417	±0.0798	±0.1217	±0.0703	± 0.0806	±0.0879			
200	-0.399	-0.537	-0.538	-0.503	-0.856	-0.565			
200	±0.0589	±0.0794	±0.1184	± 0.0982	± 0.0987	±0.0949			
250	-0.184	-0.193	-0.153	-0.330	-0.237	-0.252			
230	±0.0738	±0.0798	±0.0696	± 0.0830	±0.0906	±0.0266			
200	-0.164	-0.194	-0.238	-0.235	-0.272	-0.325			
500	±0.0712	± 0.0844	±0.0853	±0.0906	± 0.0948	±0.1056			
400	-0.235	-0.235	-0.258	-0.310	-0.284	-0.310			
400	± 0.0820	± 0.0820	±0.0920	±0.0932	±0.0953	±0.1092			
500	-0.195	-0.283	-0.298	-0.318	-0.325	-0.395			
500	± 0.0681	± 0.0988	±0.117	±0.127	± 0.0975	±0.136			
700	-0.275	-0.371	-0.325	-0.355	-0.385	-0.260			
700	±0.0825	±0.111	±0.0990	±0.136	±0.0979	±0.1054			
850	-0.225	-0.315	-0.363	-0.283	-0.450	-0.340			
830	± 0.0602	± 0.0948	±0.113	±0.0909	±0.0938	±0.1077			
025	-0.279	-0.381	-0.506	-0.351	-0.630	-0.500			
925	±0.0599	± 0.0818	±0.150	±0.123	±0.145	±0.147			

Таблица 3

Глубина	Угол к зениту θ, град									
атм-ры <i>h</i> , мб	0	30	40	50	60	67	71	O.I.		
50	-0.0470	-0.0471	-0.0475	-0.0567	-0.0503	-0.0570	-0.0388	-0.0384		
	± 0.0034	± 0.0072	± 0.0036	± 0.0061	± 0.0053	± 0.0072	± 0.0161	±0.0034		
100	-0.0392	-0.0392	-0.0395	-0.0472	-0.0419	-0.0475	-0.0323	-0.0320		
	±0.0023	± 0.0054	± 0.0043	± 0.0048	± 0.0044	± 0.0046	±0.0125	±0.0023		
150	-0.0324	-0.0324	-0.0327	-0.0391	-0.0346	-0.0392	-0.0267	-0,0264		
	±0.0017	± 0.0042	± 0.0037	±0.0030	±0.0031	± 0.0041	± 0.0110	± 0.0017		
200	-0.0299	-0.0300	-0.0302	-0.0361	-0.0320	-0.0363	-0.0247	-0.0244		
	± 0.0020	± 0.0044	± 0.0037	±0.0039	±0.0031	±0.0036	± 0.0098	± 0.0020		
250	-0.0276	-0.0276	-0.0278	-0.0333	-0.0295	-0.0334	-0.0227	-0.0225		
	± 0.0018	± 0.0042	± 0.0035	± 0.0035	±0.0031	± 0.0041	± 0.0090	± 0.0018		
200	-0.0214	-0.0214	-0.0216	-0.0258	-0.0228	-0.0259	-0.0176	-0,0174		
300	±0.0023	± 0.0041	± 0.0042	±0.0030	±0.0036	± 0.0046	± 0.0074	±0.0023		
400	-0.0160	-0.0160	-0.0162	-0.0193	-0.0171	-0.0194	-0.0132	-0.0131		
400	± 0.0028	± 0.0045	± 0.0042	±0.0030	± 0.0040	±0.0051	± 0.0067	± 0.0029		
500	-0.0144	-0.0144	-0.0145	-0.0174	-0.0154	-0.0175	-0.0119	-0.0118		
	± 0.0034	± 0.0057	± 0.0058	± 0.0052	± 0.0053	± 0.0072	± 0.0067	±0.0034		
700	-0.0160	-0.0160	-0.0161	-0.0193	-0.0171	-0.0194	-0.0132	-0.0130		
	±0.0032	± 0.0049	± 0.0048	±0.0039	± 0.0036	± 0.0056	± 0.0067	± 0.0032		
850	-0.0155	-0.0156	-0.0157	-0.0187	-0.0166	-0.01883	-0.0128	-0.0127		
	±0.0032	±0.0049	± 0.0050	±0.0039	± 0.0044	±0.00513	± 0.0067	± 0.0032		

Температурные коэффициенты интенсивности мюонов, найденные методом PLS2 (алгоритм KERNEL)

Таблица 4

Плотность температурных коэффициентов по методу PLS 2 (алгоритм KERNEL)

Глубина	Угол к зениту θ, град								
атм-ры <i>h</i> , мб	0	30	40	50	60	67	71	O.I.	
50	-0.580	-0.581	-0.585	-0.700	-0.620	-0.703	-0.479	-0.474	
	± 0.041	± 0.089	±0.044	±0.075	±0.066	± 0.088	±0.198	±0.041	
100	-0.725	-0.726	-0.731	-0.874	-0.775	-0.879	-0.598	-0.592	
	±0.043	±0.099	± 0.080	± 0.088	± 0.082	± 0.085	±0.232	±0.043	
150	-0.599	-0.600	-0.604	-0.723	-0.640	-0.726	-0.494	-0.489	
	±0.031	±0.077	± 0.068	±0.056	±0.057	± 0.076	±0.203	±0.031	
200	-0.554	-0.555	-0.559	-0.668	-0.592	-0.671	-0.457	-0.452	
	±0.037	± 0.081	± 0.068	±0.072	±0.057	± 0.066	±0.181	±0.037	
250	-0.510	-0.511	-0.515	-0.616	-0.546	-0.619	-0.421	-0.417	
	±0.034	± 0.078	± 0.065	±0.064	±0.057	± 0.076	±0.167	±0.034	
300	-0.263	-0.264	-0.266	-0.318	-0.282	-0.319	-0.217	-0.215	
	±0.029	± 0.050	±0.051	±0.037	±0.044	±0.057	±0.092	±0.029	
400	-0.148	-0.148	-0.150	-0.179	-0.159	-0.180	-0.122	-0.121	
	±0.026	±0.041	±0.039	±0.028	±0.037	±0.047	±0.062	±0.026	
500	-0.089	-0.089	-0.090	-0.107	-0.095	-0.108	-0.073	-0.073	
	±0.021	±0.035	±0.036	±0.032	±0.033	±0.047	±0.041	±0.021	
700	-0.084	-0.085	-0.085	-0.102	-0.090	-0.102	-0.070	-0.069	
	±0.017	±0.026	±0.025	±0.021	±0.019	±0.030	±0.035	±0.017	
850	-0.115	-0.115	-0.116	-0.139	-0.123	-0.139	-0.095	-0.094	
	±0.024	±0.036	±0.037	±0.029	±0.033	±0.038	±0.049	±0.024	
925	-0.313	-0.314	-0.316	-0.378	-0.335	-0.380	-0.258	-0.256	
	±0.067	±0.093	±0.111	±0.087	±0.099	±0.133	±0.138	±0.067	



Рис. 1. Распределение плотности температурных коэффициентов интенсивности мюонов, регистрируемых на уровне моря под зенитным углом в 0° без экрана (*a*) и с экраном ($\Delta \varepsilon = 0.56 \Gamma$ эВ) (*б*)



Рис. 2. Распределение плотности температурных коэффициентов интенсивности мюонов, регистрируемых на уровне моря под зенитными углами $30^{\circ}(a)$, $40^{\circ}(b)$, $50^{\circ}(b)$ и $60^{\circ}(c)$

направления (под углом 0° к зениту) без экрана (рис. 1, a) и с экраном 0.56 ГэВ (рис. 1, δ).

На рис. 2 приведены распределения плотности температурных коэффициентов для мюонов, регистрируемых под различными углами к зениту: 30° (*a*), 40° (*b*), 50° (*b*) и 60° (*c*).

Представленные распределения получены разными методами: по экспериментальным данным с использованием корреляционно-регрессионного анализа (кривая 1), методом ГК PLS2 (кривая 2), с помощью теоретических расчетов (кривая 3). До глубин <400 мб результаты двух методов в пределах ошибок совпадают. Различия начинаются на глубинах >400 мб. Это можно объяснить тем, что метод PLS2 при выборе оптимального числа главных компонент учитывает статистическую значимость переменных в суммарном эффекте. Метод PLS2 (алгоритм KERNEL) позволяет по экспериментальным данным находить температурные коэффициенты интенсивности мюонов с большей точностью по сравнению с корреляционно-регрессионным анализом. Теоретически рассчитанные распределения имеют лучшее согласие с найденными методом PLS2 (алгоритм KERNEL) при следующих значениях исходных параметров: $L_{\rm p}{=}70$ г/см², $l_{\pi}{=}110$ г/см², $\gamma = 2.75$. Здесь L_p — пробег поглощения протонов, l_{π} пробег поглощения пионов, у — показатель степенного спектра первичного потока космических лучей.

ЗАКЛЮЧЕНИЕ

Экспериментальная оценка распределения плотности температурных коэффициентов обычно затруднена, поскольку вариации температуры различных слоев атмосферы коррелированны. Показано, что для экспериментальной оценки температурных коэффициентов интенсивности мюонов по результатам непрерывных наблюдений более эффективным и более точным является метод главных компонент PLS2 (алгоритм KERNEL) по сравнению с методами многофакторной регрессии.

В работе использованы экспериментальные данные УНУ «Российская национальная сеть станций космических лучей».

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

Айвазян С.А. Прикладная статистика и основы эконометрики. М.: Юнити, 2001. 403 с.

Айвазян С.А., Бухштабер В.М., Енюков И.С., Мешалкин Л.Д. Прикладная статистика. Классификация и снижение размерности. М.: Финансы и статистика, 1989. 607 с. Волков Е.А. Численные методы. М.: Физматлит, 1987.

367 с. Горлач Б.А. Математика. М: Наука, 2006. 911 с.

Дворников В.М., Дорман Л.И., Лузов А.А. и др. Анализ

вариаций космических лучей магнитосферного и межпланетного происхождения по данным спектрографа // Изв. АН СССР. Сер. физ. 1972. Т. 36, № 11. С. 2427–2434.

Дворников В.М., Сдобнов В.Е., Кравцова М.В. Модуляция космических лучей регулярными электромагнитными полями гелиосферы в период солнечных протонных событий // Изв. РАН. Сер. физ. 2005. Т. 69, № 6. С. 821–824.

Дмитриева А.Н., Кокоулин Р.П., Петрухин А.А., Тимашов Д.А. Температурные коэффициенты для мюонов под различными зенитными углами // Известия РАН. Серия физическая. 2009. Т. 73, № 3. С. 371–374.

Дорман Л.И. Вариации космических лучей. М.: Гостехиздат, 1957. 285 с.

Дорман Л.И. Метеорологические эффекты космических лучей. М.: Наука, 1972. 211 с.

Дорман Л.И. Экспериментальные и теоретические основы астрофизики космических лучей. М.: Наука, 1975. 462 с.

Дорман Л.И., Янке В.Г. К теории метеорологических эффектов космических лучей // Изв. АН СССР. Сер. физ. 1971. Т. 35, № 12. С. 2556–2570.

Дрейпер Н., Смит Г. Прикладной регрессионный анализ. Множественная регрессия. 3-е изд. М.: Диалектика, 2007. 912 с.

Енюков И.С. Факторный, дискриминантный и кластерный анализ. М.: Финансы и статистика, 1989. 215 с.

Ильин В.А., Позняк Э.Г. Линейная алгебра: Учебник для вузов. 6-е изд. М.: Физматлит, 2004. 280 с.

Кичигин Г.Н., Кравцова М.В., Сдобнов В.Е. Параметры токовых систем в магнитосфере по данным наблюдений космических лучей в период магнитной бури в июне 2015 г. // Солнечно-земная физика. Т. 3, № 3. С. 15–19. DOI: 10.12737/szf-33201702.

Корн Г., Корн Т. Справочник по математике для научных работников и инженеров. М.: Наука, 1984. 831 с.

Кузьменко В.С., Янчуковский В.Л. Определение плотности температурных коэффициентов для мюонов в атмосфере // Солнечно-земная физика. 2015. Т. 1, № 2. С. 91– 96. DOI: 10.12737/10403.

Кузьменко В.С., Янчуковский В.Л. Распределение плотности температурных коэффициентов для мюонов в атмосфере // Солнечно-земная физика. 2017. Т. 3, № 4. С. 104–116. DOI: 10.12737/szf-34201710.

Померанцев А.Л. Хемометрика в Excel: учебное пособие. Томск: Из-во ТПУ, 2014. 435 с.

Фёрстер Э., Рёнц Б. Методы корреляционного и регрессионного анализа. М.: Финансы и статистика, 1981. 302 с.

Эсбенсен К. Анализ многомерных данных. Избранные главы. Черноголовка: Изд-во ИПХФ РАН, 2005. 160 с.

Янчуковский В.Л., Григорьев В.Г., Крымский Г.Ф. и др. Приемные векторы мюонного телескопа станции космических лучей «Новосибирск» // Солнечно-земная физика. 2016. Т. 2, № 1. С. 76–87. DOI: 10.12737/16762.

Berkova M.D., Belov A.V., Eroshenko E.A., Yanke V.G. Temperature effect of the muon component of cosmic ray and practical possibilities of its accounting // Proc. 21st ECRS. Kosice, Slovakia, 9–12 September 2008. 2008. P. 123–126.

Dayal, B.S., McGregor J.F. Improved PLS Algorithms // J. Chemometrics. 1997. V. 11. P. 73–65.

de Jong S., Ter Braak C. Comments on the PLS kernel algorithm // J. Chemometrics. 1994. V. 8. P. 169–174.

Lindgren F., Geladi P., Wold S. The kernel algorithm for PLS // J. Chemometrics. 1993. V. 7. P. 45–59.

Martens H., Naes T. Multivariate Calibration. Chichester, UK: John Wiley and Sons, 1991.

Rannar S., Lindgren F., Geladi P., Wold S. A PLS kernel algorithm for data sets with many variables and fewer objects. Pt. 1:

Theory and algorithm // J. Chemometrics. 1994. V. 8. P. 111–125. Yanchukovsky V.L., Kuz'menko V.S., Antsyz E.N. Re-

sults of cosmic ray monitoring with a multichannel complex // Geomagnetism and Aeronomy. 2011. V. 51, N 7. P. 893–896.

URL: http://cosm-rays.ipgg.sbras.ru (дата обращения 23 ноября 2017 г.).

URL: https://ruc.noaa.gov/raobs (дата обращения 17 февраля 2017 г.).

URL: http://www.camo.com/rt/Products/Unscrambler/unscrambler.html (дата обращения 17 февраля 2017 г.).

REFERENCES

Aivazyan S.A. *Prikladnaya Statistika i Osnovy Ekonometriki* [Applied Statistics and Foundations of Econometrics]. Moscow, Yuniti Publ., 2001, 503 p. (In Russian).

Aivazyan S.A., Bukhshtaber V.M., Enyukov I.S., Meshalkin L.D. *Prikladnaya Statistika. Klassifikatsiya i Snizhenie Razmernosti* [Applied Statistics. Classification and Dimension Lowering]. Moscow, Finansy i Statistika Publ., 1989, 607 p. (In Russian).

Berkova M.D., Belov A.V., Eroshenko E.A., Yanke V.G. Temperature effect of the muon component of cosmic ray and practical possibilities of its accounting. *Proc. 21st ECRS.* Kosice, Slovakia, 9–12 September 2008. 2008, pp. 123–126.

Dayal B.S., McGregor J.F. Improved PLS Algorithms. J. Chemometrics, 1997, vol. 11, pp. 73–65.

de Jong S., Ter Braak C. Comments on the PLS kernel algorithm. *J. Chemometrics*, 1994, vol. 8, pp. 169–174.

Dmitrieva A.N., Kokoulin R.P., Petruhin A.A., Timashov D.A. Temperature coefficients for muons under different zenith angles. *Izvestiya RAN. Ser. Fizicheskaya* [Bull. of the Russian Academy of Sciences: Physics]. 2009, vol. 73, no. 3, pp. 371–374. (In Russian).

Dorman L.I. Variatsii kosmicheskikh luchei [Cosmic Ray Variations]. Moscow, Gostekhizdat Publ., 1957, 285 p. (In Russian).

Dorman L.I. *Meteorologicheskie effekty kosmicheskikh luchei* [Meteorological Effects of Cosmic Rays]. Moscow, Nauka Publ., 1972, 211 p. (In Russian).

Dorman L.I. *Experimentalnye i teoreticheskie osnovy astrofiziki kosmicheskikh luchei* [Experimental and Theoretical Foundations of Astrophysics of Cosmic Rays]. Moscow, Nauka Publ., 1975, 462 p. (In Russian).

Dorman L.I., Yanke V.G. On theory of meteorological effects of cosmic rays. *Izvestiya AN SSSR. Ser. Fizicheskaya* [Bull. of the Russian Academy of Sciences: Physics]. 1971, vol. 35, no. 12, pp. 2556–2570. (In Russian).

Draper N.R., Smith H. Applied Regression Analysis. 3rd Edition by John Wiley & Sons Inc. 1998, 736 p.

Dvornikov V.M., Dorman L.I., Luzov A.A., Sergeev A.V., Yanchukovsky A.L. Analysis of cosmic ray variations of magnetospheric and interplanetary origin from the spectrograph data. *Izvestiya AN SSSR. Ser. Fizicheskaya* [Bull. of the Russian Academy of Sciences: Physics]. 1972, vol. 36, no. 11, pp. 2427–2434. (In Russian).

Dvornikov V.M., Sdobnov V.E., Kravtsova M.V. Cosmic ray modulation by regular electromagnetic fields in the heliosphere during solar proton events. Izvestiya RAN. Ser. Fizicheskaya [Bull. of the Russian Academy of Sciences. Physics]. 2005, vol. 69, no. 6, pp. 821–824.

Enyukov I.S. *Faktornyi, diskriminantnyi i klasternyi analiz* [Factorial, Discriminant, and Cluster Analysis]. Moscow, Finansy i Statistika Publ., 1989, 215 p. (In Russian).

Esbensen K. Analiz mnogomernykh dannykh. Izbrannye glavy [Analysis of Multidimensional Data. Selected Chapters / Trans. From English. S.V. Kucheryavsky / Ed. O.E. Rodionova] Chernogolovka, IPCP RAN Publ., 2005. 160 p. (In Russian).

Ferster E., Rents B. *Metody korrelyatsionnogo i regressionnogo analiza* [Methods of Correlation and Regression Analysis]. Moscow, Finansy i Statistika Publ., 1981, 302 p. (In Russian).

Gorlach B.A. *Matematika* [Mathematics]. Moscow, Nauka Publ., 2006, 911 p. (In Russian).

Ilyin V.A, Poznyak E.G. *Lineynaya algebra: Uchebnik dlya vuzov* [Linear Algebra: A Textbook for High Schools. 6th ed.]. Moscow, Fizmatlit Publ., 2004, 280 p. (In Russian).

Kichigin G.N., Kravtsova M.V., Sdobnov V.E. Parameters of current systems in the magnetosphere as derived from observations of cosmic rays during the June 2015 magnetic storm. *Solar-Terr. Phys.* 2017, vol. 3, no. 3, pp. 13–17. DOI: 10.12737/stp-33201702.

Korn G., Korn T. Spravochnik po matematike dlya nauchnykh rabotnikov i inzhenerov [A Handbook on Mathematics for Scientists and Engineers]. Moscow, Nauka Publ., 1984, 831 p. (In Russian).

Kuzmenko V.S., Yanchukovsky V.L. Determination of density of temperature coefficients the Earth's atmosphere muons. *Solar-Terr. Phys.* 2015, vol. 1, iss. 2, pp. 91–96. (In Russian). DOI: 10.12737/10403.

Kuzmenko V.S., Yanchukovsky V.L. Distribution of temperature coefficient density for muons in the atmosphere. *Solar-Terr. Phys.* 2017, vol. 3, iss. 4, pp. 93–102.

Lindgren F., Geladi P., Wold S. The kernel algorithm for PLS. *J. Chemometrics*. 1993, vol. 7, pp. 45–59.

Martens H., Naes T. *Multivariate Calibration*. Chichester, UK, John Wiley and Sons, 1991, 419 p.

Pomerantsev A.L. *Khemometrika v Excel: Uchebnoe posobie* [Chemometrics in Excel: Tutorial]. Tomsk, TPU Publ., 2014, 435 p. (In Russian).

Rannar S., Lindgren F., Geladi P., Wold S. A PLS kernel algorithm for data sets with many variables and fewer objects. Pt. 1: Theory and Algorithm. *J. Chemometrics*. 1994, vol. 8, pp. 111–125.

Volkov E.A. *Chislennye metody* [Numerical Methods]. Moscow, Fizmatlit Publ., 2003, 367 p. (In Russian).

Yanchukovsky V.L., Grigoryev V.G., Krymsky G.F., Kuz'menko V.S., Molchanov A.D. Receiving vectors of muon telescope of cosmic ray station Novosibirsk. *Solar-Terr. Phys.* 2016, vol. 2, iss. 1, pp. 103–119. DOI: 10.12737/19883.

Yanchukovsky V.L., Kuzmenko V.S., Antsyz E.N. Results of cosmic ray monitoring with a multichannel complex. *Geomagnetism and Aeronomy*. 2011, vol. 51, no. 7, pp. 893–896.

URL: http://cosm-rays.ipgg.sbras.ru (accessed November 23, 2017).

URL: https://ruc.noaa.gov/raobs (accessed February 17, 2017).

URL: http://www.camo.com/rt/Products/Unscrambler/unscrambler.html (accessed February 17, 2017).

Как цитировать эту статью

Янчуковский В.Л., Кузьменко В.С. Атмосферные эффекты мюонной компоненты космических лучей. Солнечно-земная физика. 2018. Т. 4, № 3. С. 95–102. DOI: 10.12737/szf-43201810.