#### Л.Я. ЕМЕЛЬЯНОВ, канд. физ.-мат. наук

## РАДИОФИЗИЧЕСКИЕ НАБЛЮДЕНИЯ ВАРИАЦИЙ ЧАСТОТЫ *f*<sub>0</sub>F2 СРЕДНЕШИРОТНОЙ ИОНОСФЕРЫ В ТЕЧЕНИЕ ДВУХ ЦИКЛОВ СОЛНЕЧНОЙ АКТИВНОСТИ

### Введение

Метод вертикального импульсного зондирования ионосферы в настоящее время продолжает оставаться одним из основных методов диагностики ионосферы [1–4]. Использование ионозонда «Базис» Ионосферной обсерватории Института ионосферы, которая находится вблизи г. Харькова (49.6° с.ш., 36.3° в.д.), позволяет исследовать долготные эффекты в ионосфере, благодаря удачному расположению на широте, близкой к широтам европейских станций в Прухонице (Чехия, 50.0° с.ш., 14.6° в.д.) [5] и Дурбесе (Бельгия, 50.1° с.ш., 4.6° в.д.) [6]. Выбор этих станций для этой цели обоснован в [7, 8]. В работах [7–9] анализировались данные станций вертикального зондирования для отдельных суток и сезонов. Интерес представляет анализ долговременных вариаций критической частоты слоя F2 ионосферы ( $f_0$ F2) и изучение ее связи с солнечной активностью (СА) на протяжении продолжительного периода. Такого рода исследования важны для изучения среднеширотной ионосферы над центральноевропейским регионом. Актуальность состоит также в том, что 24-й цикл активности Солнца отличается от предыдущих циклов задержкой возрастания активности и умеренной активностью в его максимуме.

Цель работы – анализ данных ионозонда «Базис» Института ионосферы, полученных на протяжении 1997 – 2012 гг. при различном состоянии космической погоды, и сопоставление их с аналогичными данными ионозондов, расположенных на близкой широте.

## Аппаратура

Ионозонд «Базис» используется в составе радара некогерентного рассеяния для его калибровки с целью определения концентрации электронов, а также автономно в отдельных экспериментах. Он позволяет проводить вертикальное, наклонное и трансионосферное импульсное зондирование. Его основные параметры приведены в [7]. В частности, диапазон рабочих частот в режиме вертикального зондирования  $1 - 20 M\Gamma u$ , разрешающая способность по высоте  $- 3 \kappa m$ , импульсная мощность передатчика не менее  $15 \kappa Bm$ , чувствительность приемника  $- 15 m\kappa B$ . Приемная и передающая антенны – ромбические с вертикальным излучением, расположены ортогонально. Каждая антенна состоит из двух ромбов. Большой ромб работает в диапазоне  $1 - 6 M\Gamma u$ , а малый  $- 6 - 20 M\Gamma u$ . Погрешность измерения критической частоты  $- 0,05 M\Gamma u$ .

Для вертикального зондирования ионосферы в Прухонице и Дурбесе используется дигизонд DPS-4, параметры и описание которого приведены в [10].

# Временные вариации околополуденных и околополуночных значений критической частоты слоя F2 ионосферы

Проведен анализ данных ионозонда «Базис» Института ионосферы, полученных на протяжении 1997 – 2012 гг. при различном состоянии космической погоды. На рис. 1 приведены результаты измерений критической частоты слоя F2 ионосферы в характерные для анализа времена суток: полдень и полночь. Здесь же представлены вариации индексов солнечной ( $F_{10,7}$ ) и геомагнитной ( $A_p$ ) активностей, а также вычисленные тренды  $f_o$ F2 и  $F_{10,7}$ .

Как видно из рис. 1, при наличии возмущений в ионосфере ( $A_p > 10$ ) отклонения значений  $f_o$ F2 от тренда возрастают.

На рис. 2, a,  $\delta$  представлены результаты измерений  $f_o$ F2, а также индексов  $F_{10,7}$  и  $A_p$ , при отсутствии геомагнитных возмущений.

Видно, что временные вариации  $f_o$ F2 коррелируют с вариациями индекса солнечной активности  $F_{10,7}$ . Экстремальные значения тренда  $\langle f_o$ F2> близки по времени к экстремальным значениям сглаженных временных зависимостей индекса  $F_{10,7}$ .





Изменение тренда  $\langle f_o F2 \rangle$  измеренной в полдень критической частоты на протяжении 23 цикла СА (май 1996 г. – январь 2009 г.) в 1,4 раза больше прироста  $\langle f_o F2 \rangle$  во время 24 цикла (начало в январе 2009 г.): отношения максимального значения к минимальному в этих циклах СА составляют 2,4 и 1,7 соответственно. Такое отличие вариаций  $f_o F2$  в двух циклах СА соответствует отличию вариаций концентрации электронов в максимуме слоя F2 примерно в два раза. Аналогичные соотношения имели место и для индекса  $F_{10,7}$ : его изменение в 23 цикле СА в среднем в 1,5 раза больше изменения во время 24 цикла. Среднее значение частоты  $f_o F2$ , измеренной в околополуночное время, изменилось в 1,5 и 1,3 раза в течение 23 и 24 циклов соответственно, т. е. отличие составляет около 1,2 раза.



Рис. 2. Временные вариации полуденных (*a*) и полуночных (*б*) значений частоты *f*<sub>0</sub>F2 (треугольники), индекса *F*<sub>10,7</sub> (кружки) и их среднеквадратических отклонений (*в*, *г*), а также индекса *A<sub>p</sub>* (*a*, *б*), при отсутствии геомагнитных возмущений. Сплошными линиями показаны тренды временных вариаций *f*<sub>0</sub>F2, а штриховыми – *F*<sub>10,7</sub>

ISSN 0485-8972 Радиотехника. 2014. Вып. 177

Минимальные значения в вариациях  $\langle f_o F2 \rangle$  для обоих циклов близки, также как и минимумы в сглаженных зависимостях индекса  $F_{10,7}$ . Они равны 5,5  $M\Gamma u$  (полдень) и 3,5  $M\Gamma u$  (полночь).

Абсолютные значения среднеквадратических отклонений ( $\sigma_{foF2}$ ) частоты  $f_oF2$ , измеряемой в околополуночное время, ниже, но такого же порядка, как и вблизи полудня (рис. 2, *в*, *г*). В обоих случаях они увеличивались при росте СА аналогично тому, как возрастал разброс значений индекса  $F_{10,7}$ . Их относительные значения ( $\sigma_{foF2}/f_oF2$ ) в среднем составляли 10–12% для дня и ночи независимо от активности Солнца.

На рис. 3 представлены временные вариации критических частот слоя F2, измеренные в Харькове, Прухонице [5] и Дурбесе [6] при спокойном состоянии ионосферы вблизи местных полудня (рис. 3, *a*) и полуночи (рис. 3, *б*). Здесь же приведены относительные расхождения в результатах измерения  $f_o$ F2 в Харькове–Прухонице и Харькове–Дурбесе  $\delta = (f_o F2_{xaрькos} - f_o F2_{прухоницелит Дурбес})/f_o F2_{xaрькos} \cdot 100\%$ 



Рис. 3. Временные вариации критических частот в Харькове, Прухонице и Дурбесе в околополуденное (*a*) и околополуночное (*б*) время и их относительные расхождения (*в*, *г*)

Видно, что вариации критической частоты качественно подобны. Преобладающие отличия в вариациях  $f_0$ F2 имеют место в ночное время между данными Харькова и Дурбеса (рис. 3,  $\delta$ ,  $\epsilon$ ). Эти отличия тем больше, чем меньше активность Солнца (период с 2005 по 2010 г.). Наибольшие отличия (до 40 – 50 % для Дурбеса и 30 % для Прухонице в полуденное и полуночное время) наблюдались в декабре 2008 г. (рис. 3,  $\epsilon$ ,  $\epsilon$ ). Отметим, что околополуночные вариации  $f_0$ F2 на всех трех станциях имели явный колебательный характер с периодом один год (см. рис. 3,  $\delta$ ), что объясняется эффектом «сезонной аномалии» [11]). Причем, амплитуда колебаний с возрастанием СА увеличилась примерно с 0,9 *МГц* в 2007–2008 гг. до 2,2 *МГц* в 2011 – 2012 гг. (т.е. в 2,4 раза). При этом индекс  $F_{10,7}$  вырос в среднем в 1,9 раза.

#### Суточно-сезонные вариации критической частоты

Результаты ионосферных измерений показали, что при спокойном состоянии ионосферы ионограммы станции "Базис" и дигизондов DPS-4 в Прухонице и Дурбесе находятся в удовлетворительном согласии при учете разницы местного времени, которая составляет

1 ч 27 мин и 2 ч 07 мин соответственно.

На рис. 4 представлены временные вариации  $f_0$ F2, измеренные в Харькове, Прухонице [5] и Дурбесе [6] при спокойном состоянии ионосферы в периоды весеннего (*a*) и осеннего (*б*) равноденствия. Здесь же приведены индексы солнечной ( $F_{10,7}$ ) и магнитной ( $A_p$ ) активности для рассматриваемых дней.



Рис. 4. Временные вариации критических частот в периоды весеннего (*a*) и осеннего (б) равноденствия и их относительных расхождений (*в*, *г*)

На рис. 5 представлены временные вариации критических частот  $f_0$ F2, полученные в периоды летнего и зимнего солнцестояния.

В результате сравнения данных харьковской станции с данными дигизондов DPS-4, расположенных в Прухонице и Дурбесе, выяснено, что вариации критической частоты качественно подобны (см. рис. 4 и 5). Однако в ночное и дневное время расхождения между значениями  $f_0F2$  заметно возрастали, достигая 22–26 % летом и 37 % зимой. При этом различия между данными  $f_0F2$  харьковской станции и станции в Дурбесе бо́льшие, чем между аналогичными данными ионозондов Харькова и Прухонице, расстояние между которыми примерно в 1,5 раза меньше. Это свидетельствует о долготных эффектах в ионосфере. В утреннее и вечернее время вариации  $f_0F2$  трех станций имеют слабые отличия (на уровне статистического разброса данных) за исключением вариаций 25 марта 2011 г., когда различия имели разный знак и достигали +28 % между данными Харькова и Дурбеса и –18% между данными Харькова и Прухонице (см. рис. 4, *a* и *б*).

На рис. 6 приведены взаимные корреляционные функции  $r(\tau)$  критических частот  $f_0$ F2, измеренных 22 июня и 22 декабря 2011 г. в Харькове и Прухонице (сплошная линия), а также в Харькове и Дурбесе (линия с кружками).



Рис. 5. Временные вариации критических частот в период летнего (*a*) и зимнего (*б*) солнцестояний в Харькове, Прухонице, Дурбесе и их относительных расхождений (*в*, *г*)



Рис. 6. Взаимные корреляционные функции критических частот  $f_0$  F2

Анализ взаимной корреляции критических частот  $f_0$ F2, измеренных с помощью ионозондов в Харькове и Прухонице, а также в Харькове и Дурбесе, показал, что при отсутствии возмущений в ионосфере вид нормированных взаимных корреляционных функций  $f_0$ F2

близок к гармоническому с периодом 24 ч. Типичным примером являются результаты обработки, приведенные на рис. 6, б. При возникновении возмущений в ионосфере взаимная корреляционная функция критических частот, измеренных ионозондами в Харькове и Прухонице, заметно искажалась (см. рис. 6, a, где показаны результаты обработки за 22 июня 2011 г., когда были слабые ( $A_p$ =10) геомагнитные возмущения). Подобные искажения имели место и для взаимной корреляционной функции критических частот, измеренных

ионозондами в Харькове и Дурбесе.

#### Выводы

Временные вариации критической частоты  $f_0$ F2 коррелируют с вариациями индекса солнечной активности  $F_{10,7}$ . Изменения трендов  $< f_0 F2 >$  критической частоты, измеренной в полдень и полночь, во время 23 цикла СА в 1,4 раза (днем) и 1,2 раза (ночью) больше изменений <foF2> во время 24 цикла: отношения максимального значения <foF2> к минимальному в 23 и 24 циклах СА составили соответственно 2,4 и 1,7 днем, 1,5 и 1,3 ночью. Дисперсия значений частоты f<sub>o</sub>F2 увеличивается при росте солнечной активности подобно тому, как возрастает дисперсия индекса F<sub>10.7</sub>. Относительные значения среднеквадратического отклонения частоты f<sub>o</sub>F2 в среднем составили 10 – 12 % при любой частоты f<sub>0</sub>F2, измеренной в околополуденное и активности Солнца. Вариации околополуночное время в Харькове, Прухонице и Дурбесе, качественно подобны. Наибольшие наблюдались отличия при минимальной CA зимой 2008 г. между вариациями  $f_0$  F2 ионозондов Харькова и Дурбеса. Амплитуда сезонных колебаний ночных значений f<sub>0</sub>F2 с возрастанием солнечной активности увеличилась примерно в 2,4 раза, в то время как индекс F<sub>10.7</sub> вырос в среднем в 1,9 раза. В условиях невозмущенной ионосферы суточные вариации частоты foF2 в Харькове, Прухонице и Дурбесе находятся в хорошем согласии в утреннее и вечернее время. Днем и ночью отличия  $f_0$  F2 составляют до 10 – 15 % (в отдельных случаях до 26 %), а зимой – до 30 % и выше (в отдельных случаях до 37 %), что соответствует существенному отличию вычисляемых значений концентрации электронов – до 70 %. Различия между данными f<sub>o</sub>F2 харьковской станшии станции И в Дурбесе большие, чем между аналогичными данными ионозондов Харькова и Прухонице, расстояние между которыми примерно в 1,5 раза меньше, что свидетельствует о долготных эффектах в ионосфере.

Список литературы: 1. McNamara L.F., Angling J.M.J., Elvidge S. et al. Assimilation procedures for updating ionospheric profiles below the F2 peak // Radio Sci. - 2013. - Vol. 48. - P. 143-157. 2. Reinisch B.W., Huang X., Galkin I.A. et al. Recent advances in real time analysis of ionograms and ionospheric drift measurements with digisondes // J. Atmos. Terr. Phys. - 2005. - Vol. 67, No. 12. -P. 1054–1062. 3. McNamara L.F., Bishop G.J., Welsh J.A. Assimilation of ionosonde profiles into a global ionospheric model // Radio Sci. - 2011. - Vol. 46. - P. 1-14. 4. Lei J., Liu L., Wan W., Zhang S.-R. Variations of electron density based on longterm incoherent scatter radar and ionosonde measurements over Millstone Hill // Radio Sci. - 2005. - Vol. 40. - P. 1-10. RS2008 doi:10.1029/ 2004RS003106. 5. Pruhonice / Digisonde-4D / Czech Republic. - http://147.231.47.3. 6. Dourbes / Digisonde DPS-4/ Belgium http://digisonde.oma.be. 7. Емельянов Л.Я., Кононенко А.А. Ионозонд "Базис" Института ионосферы как средство для мониторинга состояния ионосферы // Радиотехника. – 2011. – Вып. 167. – С. 30–33. 8. Емельянов Л.Я., Кононенко А.А. Сезонные наблюдения ионосферы с помощью ионозонда "Базис" института ионосферы // Вестник нац. техн. ун-та «ХПИ». Тематический выпуск "Радиофизика и ионосфера", № 57 (963). – Харьков : НТУ «ХПИ». – 2012. – С. 29–34. 9. Черногор Л.Ф., Барабаш В.В. Волновые возмущения концентрации электронов в слое F2 ионосферы: сезонно-суточные вариации // Радиофизика и радиоастрономия. – 2012. – Т. 17, № 4. – С. 353–362. 10. Ратовский К.Г., Потехин А.П., Медведев А.В., Куркин В.И. Современный цифровой ионозонд DPS-4 и его возможности // Солнечно-земная физика. – 2004. – Т. 118, № 5. – С. 102–104. 11. Иванов-Холодный Г.С., Михайлов А. В. Прогнозирование состояния ионосферы. – Л.: Гидрометеоиздат, 1980. – 190 c.

Институт ионосферы НАН и МОН Украины

Поступила в редколлегию 12.03.2014