

Институт космических исследований АН СССР МОСКВА
ГЕОФИЗИЧЕСКИЙ ИНСТИТУТ СЛОВАЦКОЙ АКАДЕМИИ НАУК БРАТИСЛАВА

МГУ

СБОРНИК

ТРУДОВ МЕЖДУНАРОДНОГО СИМПОЗИУМА ПО ФИЗИКЕ ИОНОСФЕРЫ И МАГНИТОСФЕРЫ ЗЕМЛИ И СОЛНЕЧНОГО ВЕТРА

Том 2

РЕДАКТОРЫ

Г.Л. ГДАЛЕВИЧ (ИКИ АН СССР)

С. ПИНТЕР (ГИ САН)

ГУРБАНОВО, 1977 г.

ИНСТИТУТ КОСМИЧЕСКИХ ИССЛЕДОВАНИЙ АН СССР МОСКВА
ГЕОФИЗИЧЕСКИЙ ИНСТИТУТ СЛСВАЦКОЙ АКАДЕМИИ НАУК БРАТИСЛАВА

С В О Р Н И К

ТРУДОВ МЕЖДУНАРОДНОГО СИМПОЗИУМА
ПО ФИЗИКЕ ИОНОСФЕРЫ И МАГНИТОСФЕРЫ ЗЕМЛИ
И СОЛНЕЧНОГО ВЕТРА

Том 2

РЕДАКТОРЫ

Г.Л. ГДАЛЕВИЧ (ИКИ АН СССР)

С. ПИНТЕР (ГФИ САН)

ГУРВАНОВО, 1977 г.

Г.Л.Галевич, К.И.Григорауз, В.Ф.Губский,
Ц.Дачев, И.Кутиев, К.Серафимов

ИССЛЕДОВАНИЯ СРЕДНЕШИРОТНОГО ПРОВАЛА ИОНИЗАЦИИ
И ДНЕВНОГО КАСПА ПРИ ПОМОЩИ СПУТНИКА
"ИНТЕРКОСМОС-8"

После обнаружения провала в электронной концентрации в 1965 г. на $L \sim 4$ [1] появилось много экспериментальных и теоретических работ, посвященных исследованию провала [2-7]. Однако, до запуска спутника "Интеркосмос-8" (30.XI. 1972) практически не было исследований этой области при помощи спутников на высотах 215-300 км.

Кроме того, проведенные исследования показали, что имеется зависимость структуры провала от местного времени, магнитной и солнечной активности. Поэтому исследование среднеширотного провала электронной концентрации при помощи спутника "Интеркосмос-8" дает возможность получить новые данные о структуре провала.

На спутнике "Интеркосмос-8" были установлены две сферические ионные ловушки, зонд Ленгмюра для измерения концентрации заряженных частиц и температуры электронов. Кроме того, на спутнике был установлен зонд для измерения температуры электронов высокочастотным методом.

Спутник "Интеркосмос-8" был выведен на орбиту с начальными параметрами - апогей 670 км, перигей - 215 км, наклонение к экватору - 74° . Причем, в первый месяц после запуска спутник находился в северном полушарии близки перигея в местные времена от захода до восхода Солнца, а в южном полушарии близки апогея в местные времена от восхода до захода Солнца. В ряде работ отмечается, что провал в электронной концентрации всегда наблюдается в ночное время, однако в утренние часы и дневные часы на высотах менее 1000 км провал выражен слабо и наблюдается

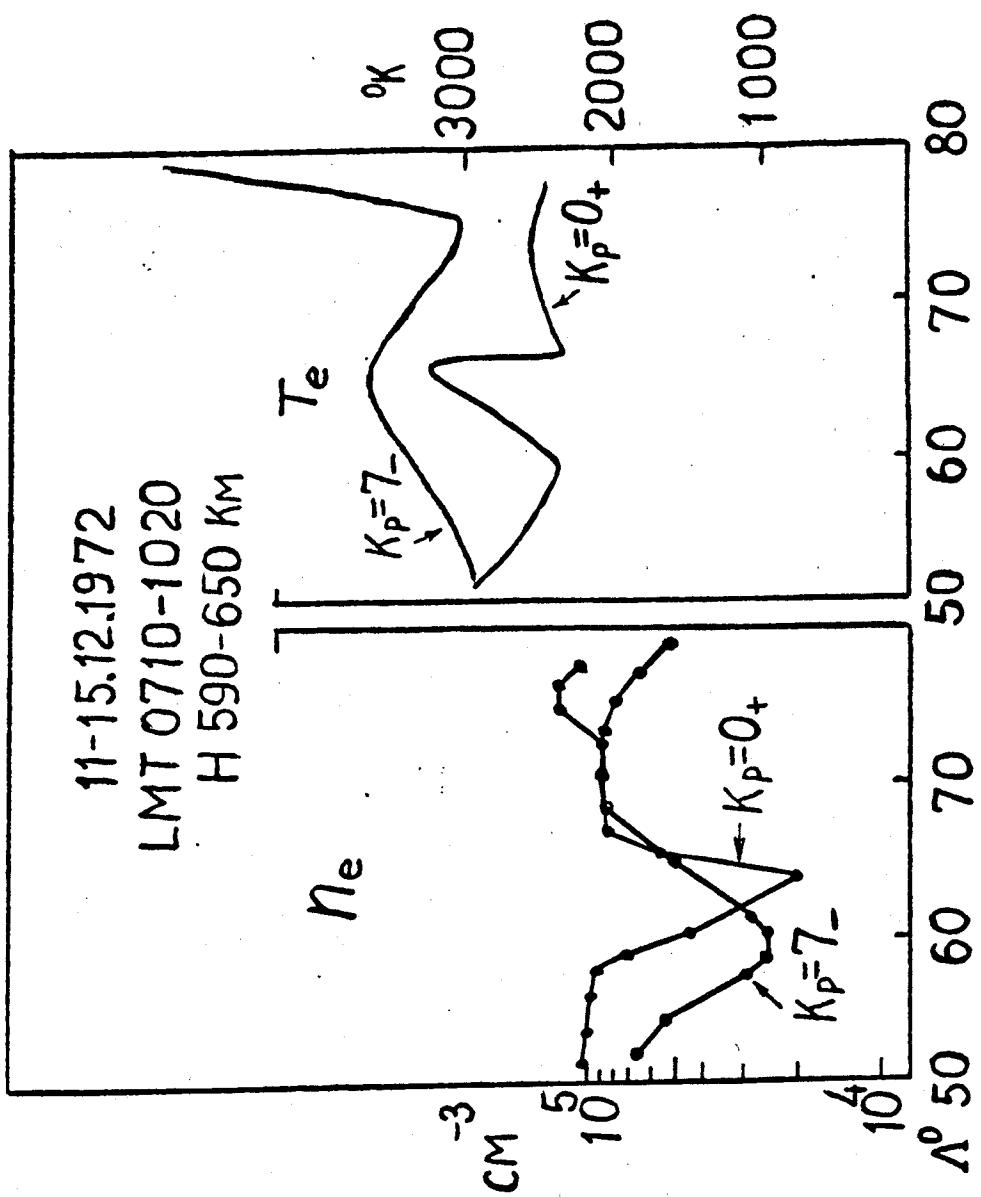
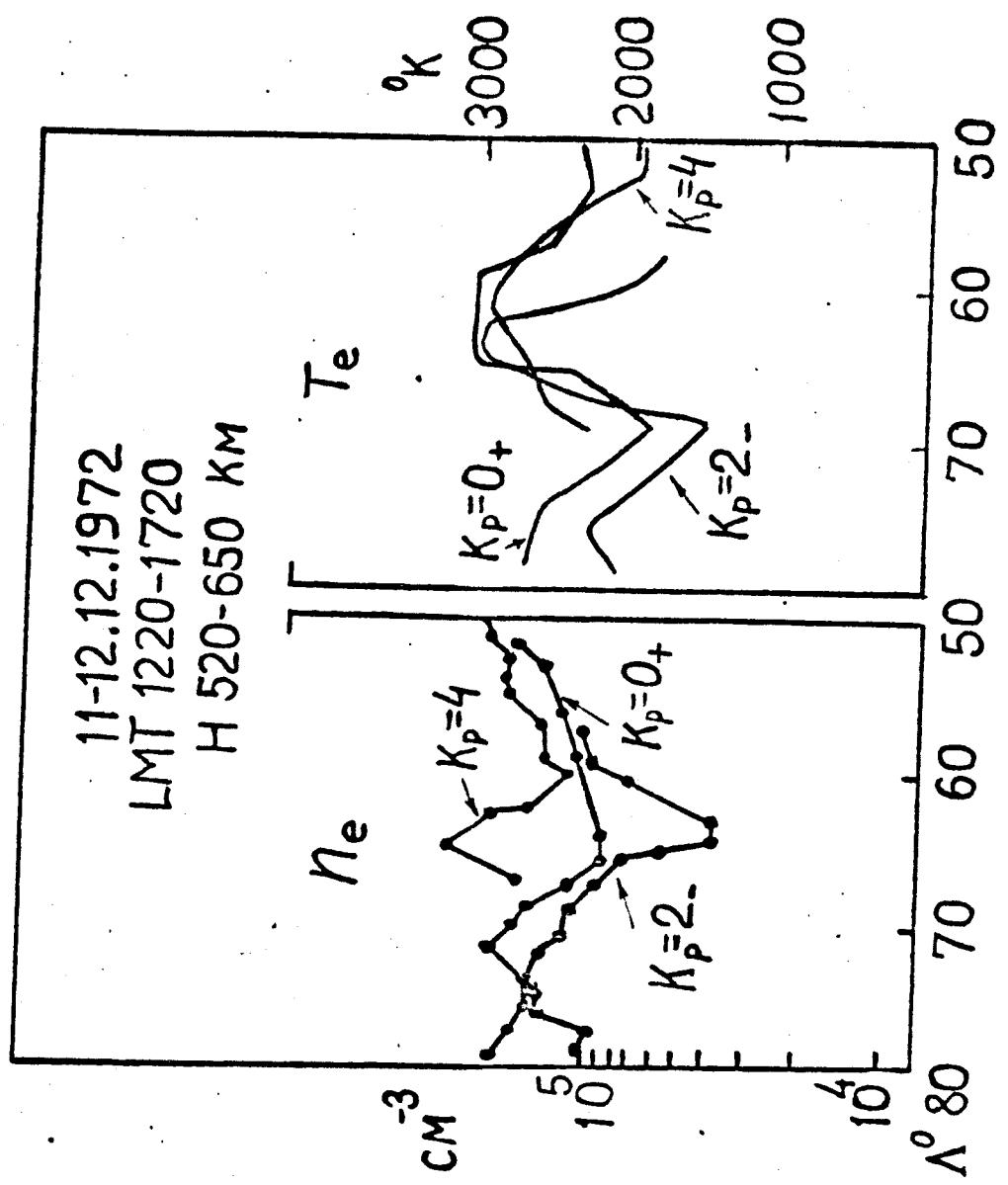
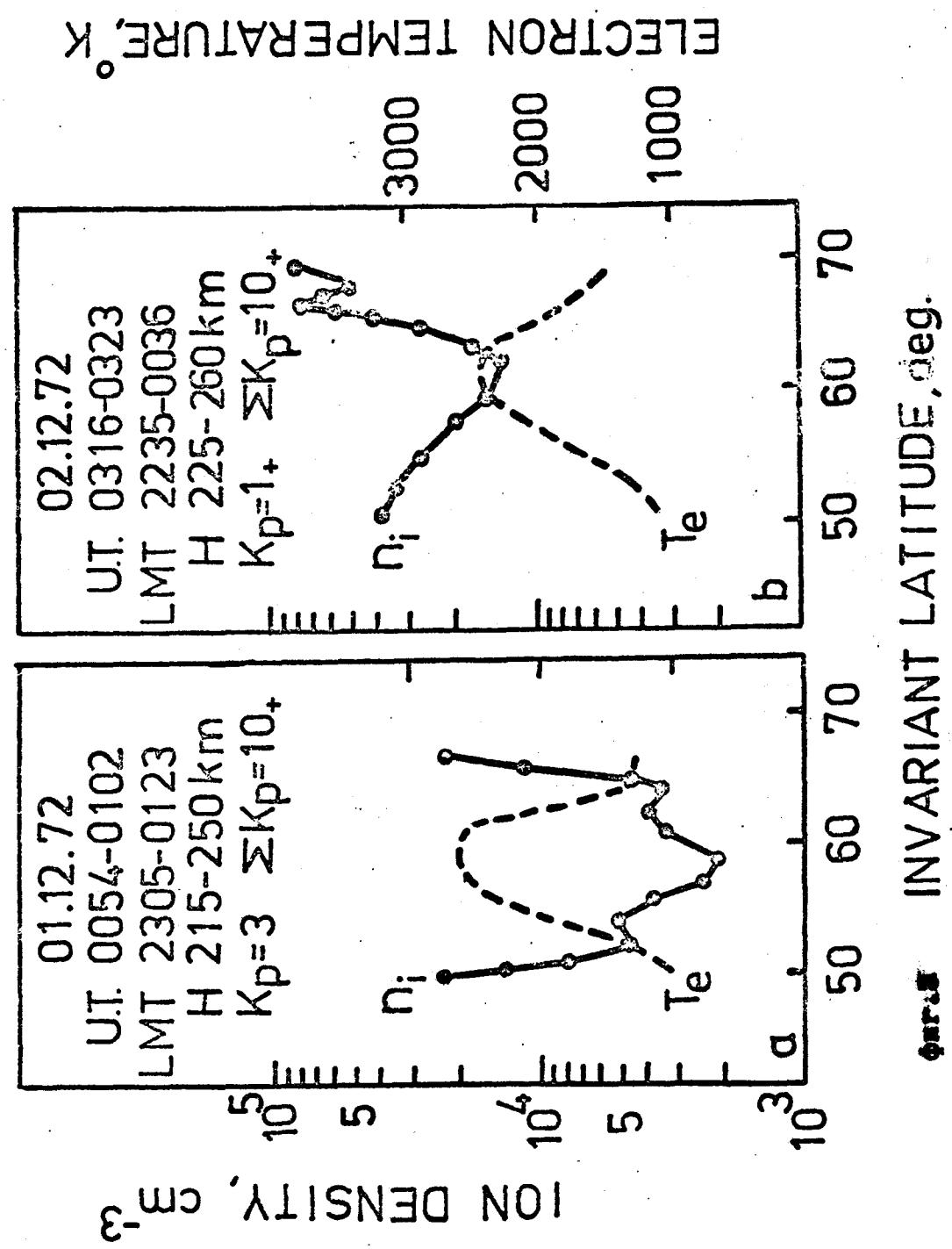
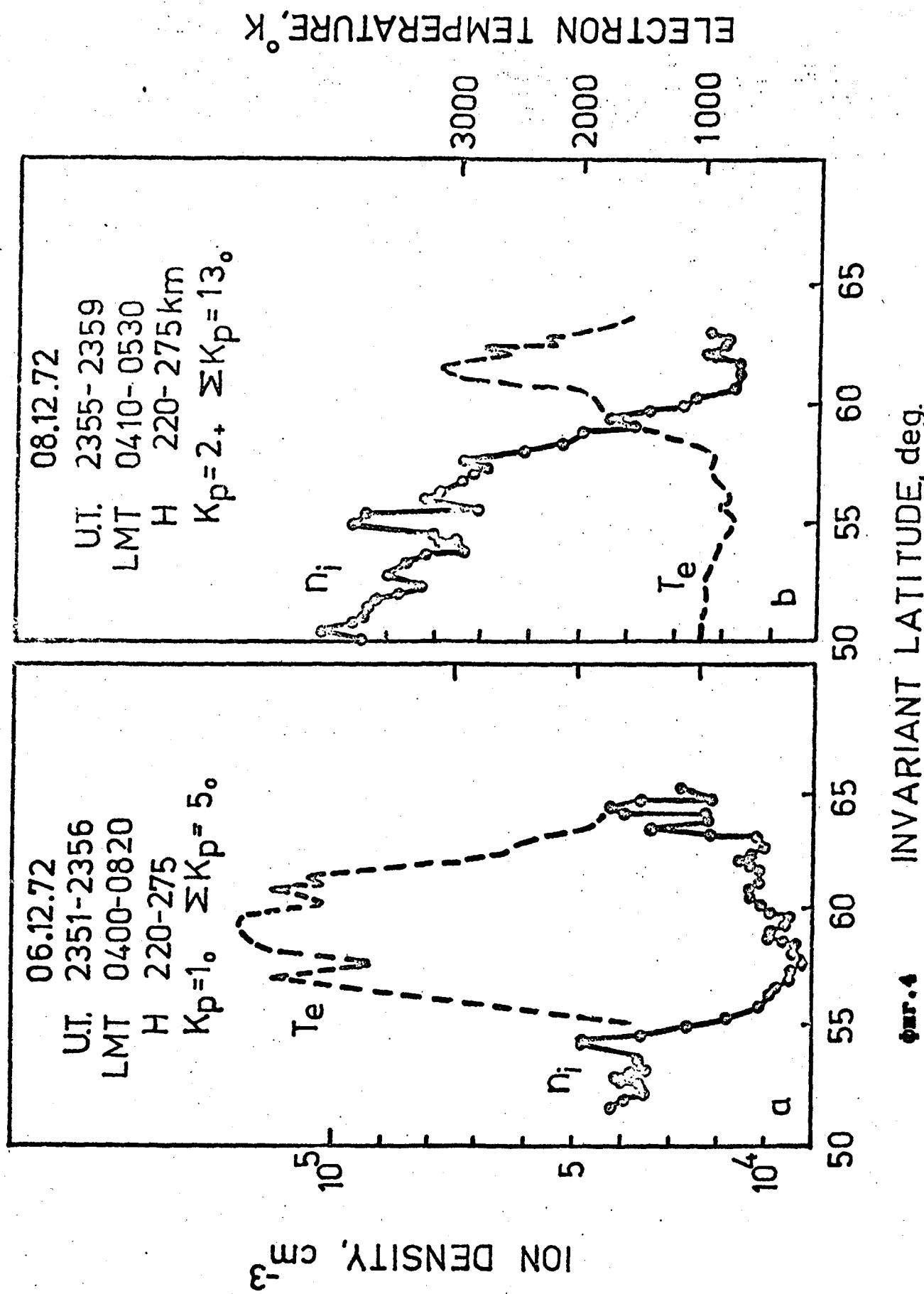


FIG. 1



Фиг. 2





ELECTRON TEMPERATURE, K

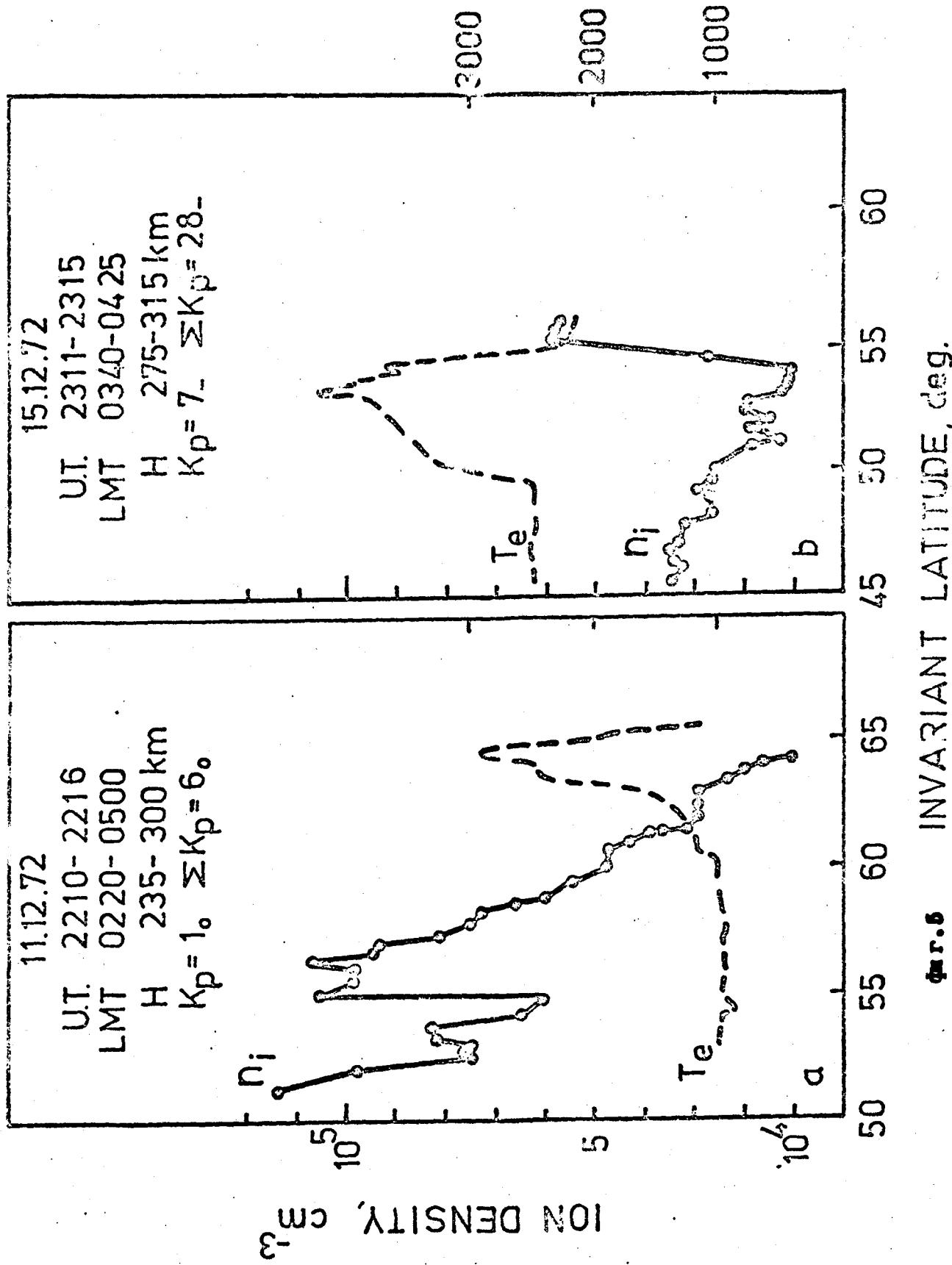


Fig. 6 INARIANT LATITUDE, deg.

ELECTRON TEMPERATURE, K

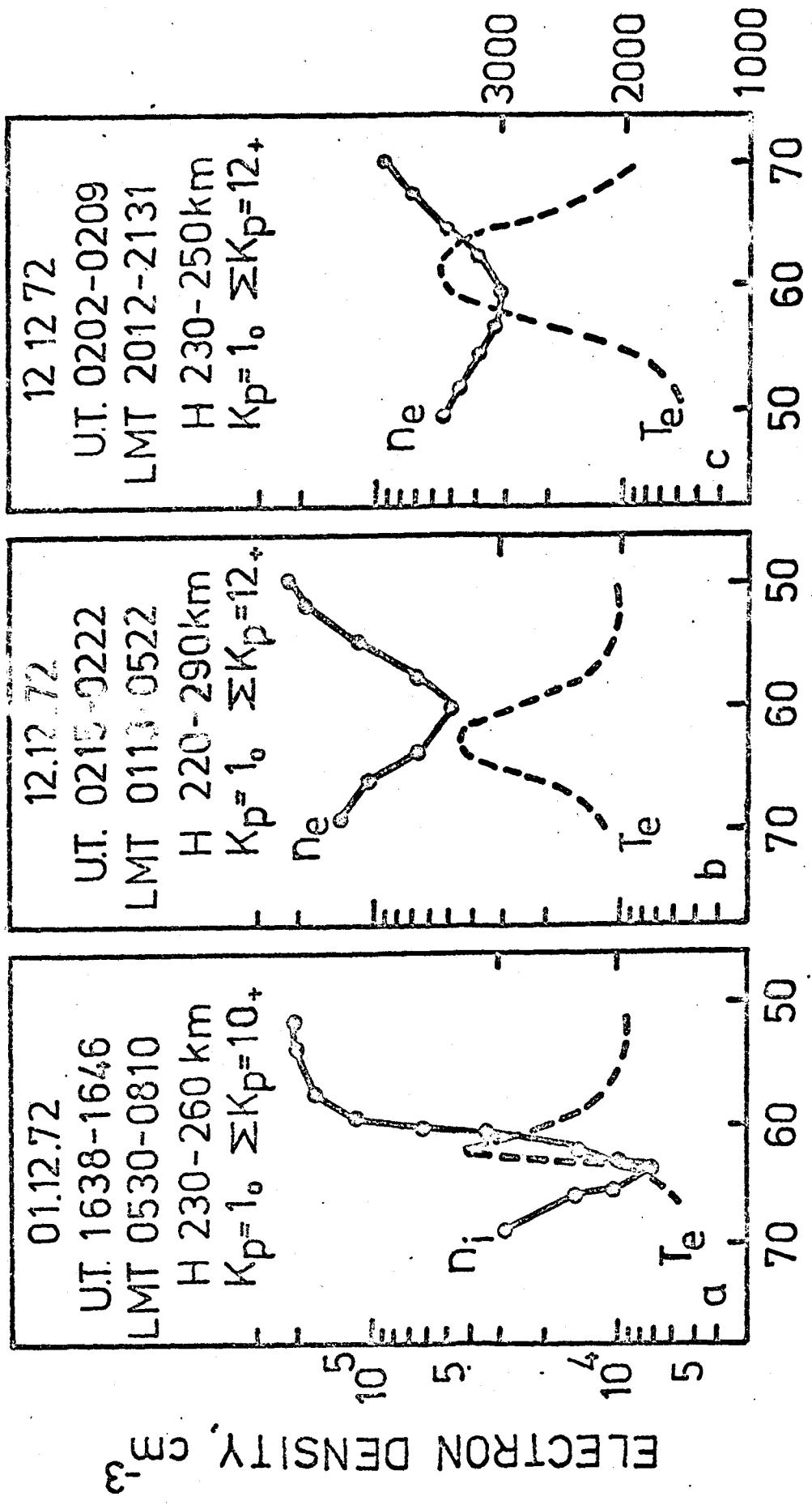


FIG. 6

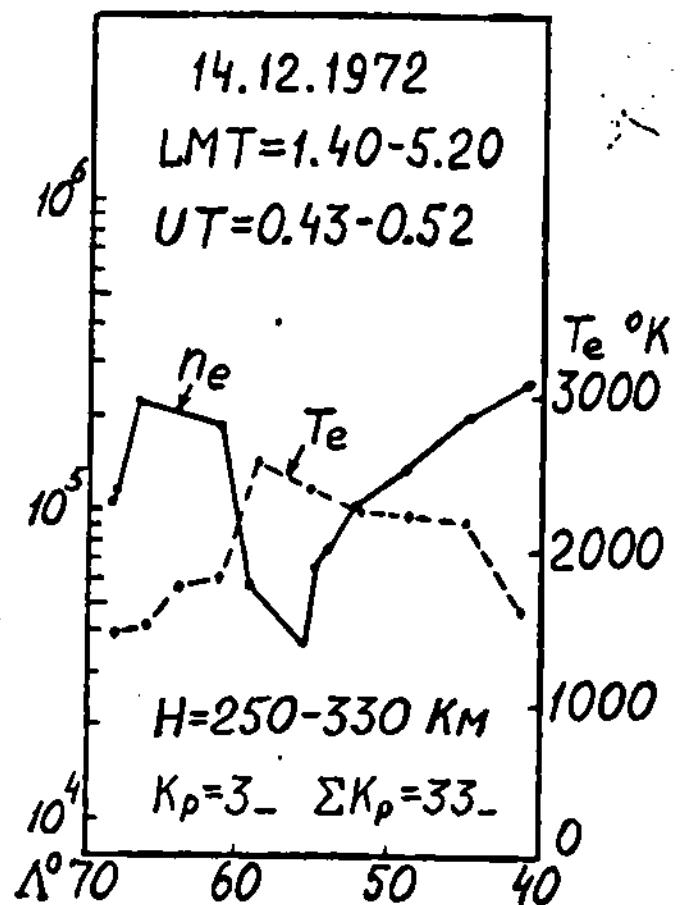
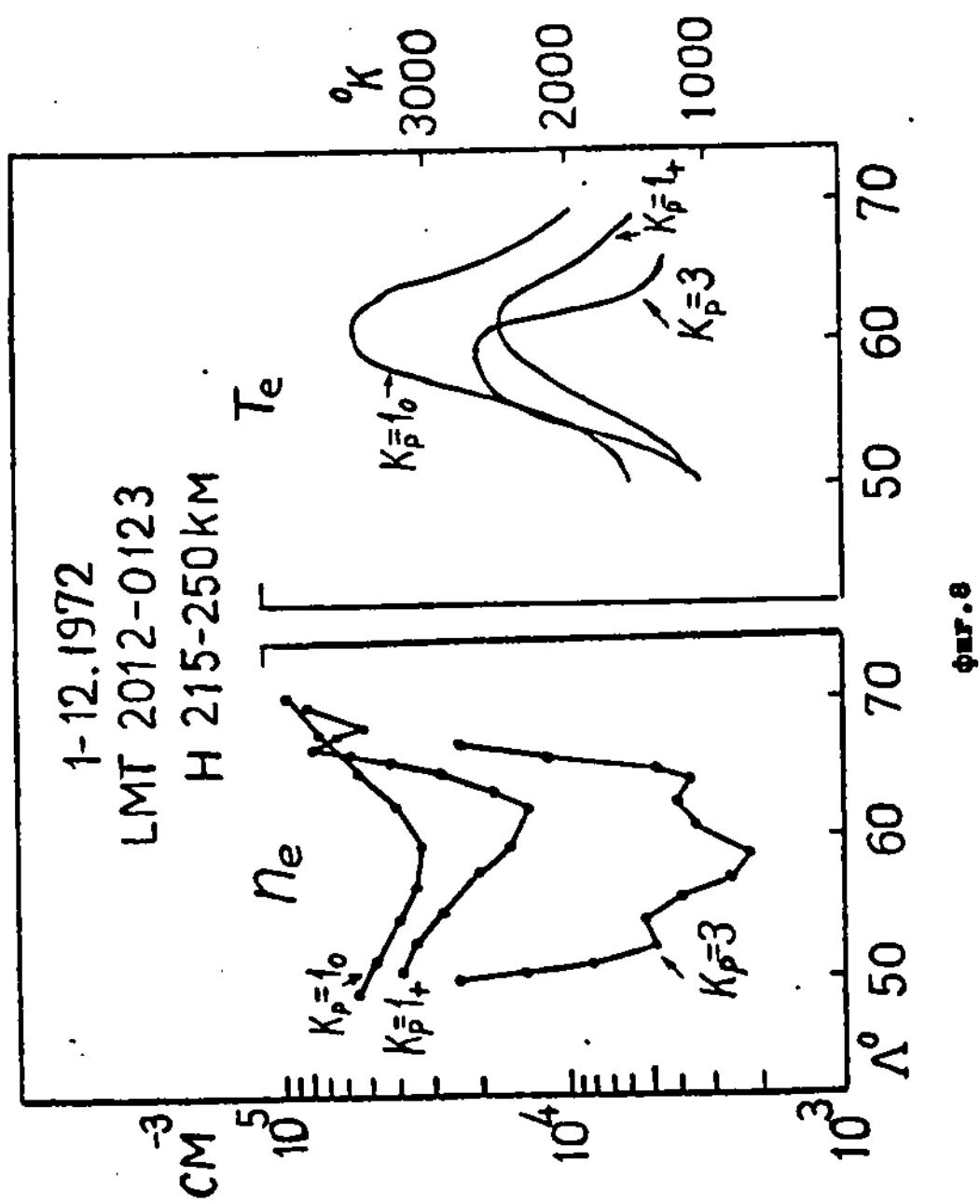


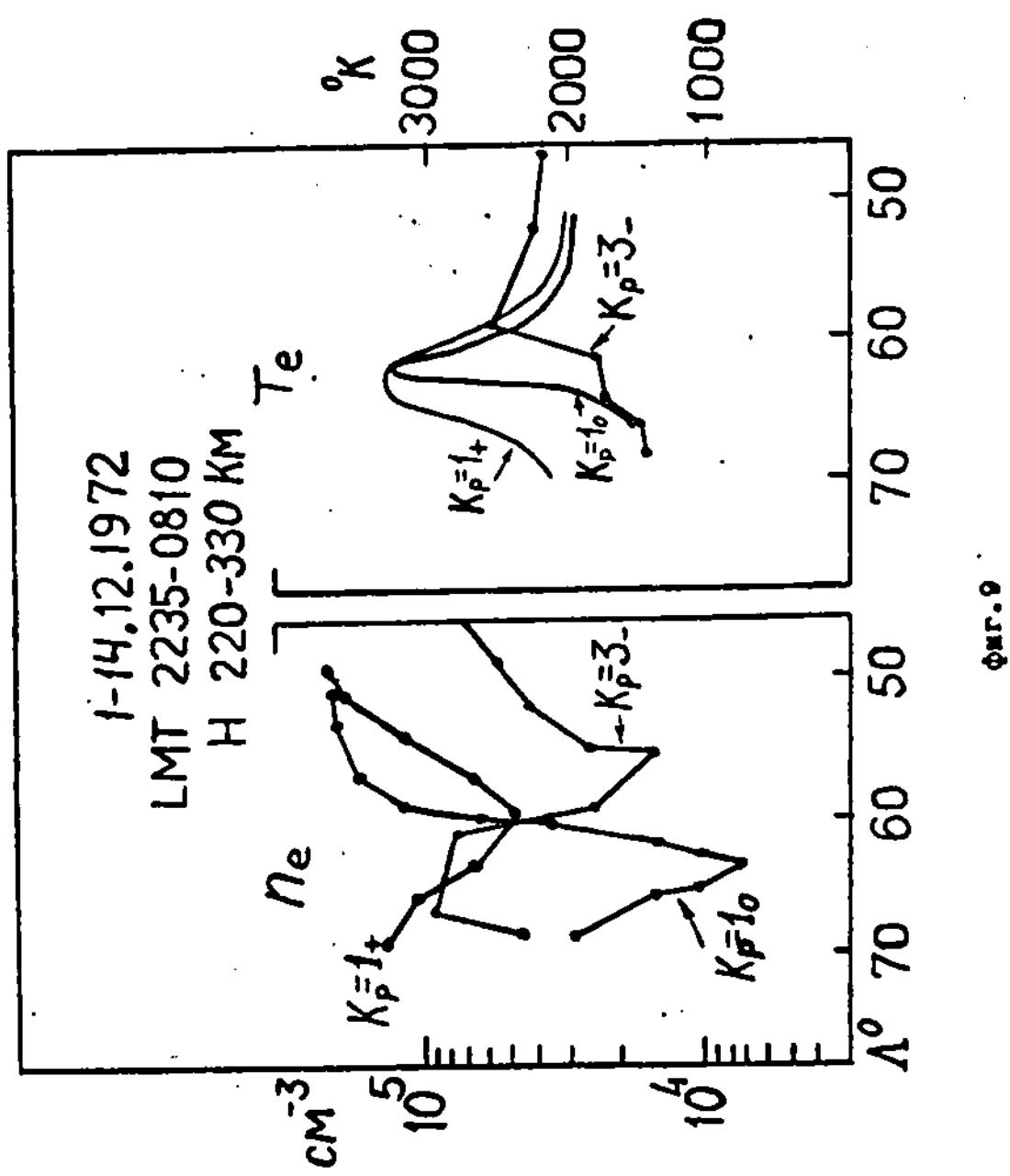
FIG. 7

редко [8, 9]. Поэтому представляет известный интерес, что в результатах спутника "Интеркосмос-8" можно видеть в дневной южной ионосфере на высотах 550-650 км четкий провал более, чем в 50% пролетов; причем в некоторых случаях провал наблюдался именно в утренние часы, о которых идет речь в работе [8].

На фиг. 1 и 2 показаны графики N_e и T_e по данным зонда Ленгмиора для пяти пролетов этой области (фиг. 1 для утреннего времени, фиг. 2 для дневного времени). На фиг. 1 и 2 видны максимумы электронной концентрации и рост электронной температуры, связанные с полярным каспом (или по новой терминологии клефтом). Особенно четко эти эффекты проявляются в возмущенные периоды (см. фиг. 1 и 2). Из фигур 1 и 2 видно, что сильные магнитные возмущения могут вызывать расширение зоны провала (в отличие от работы [5]) и значительный сдвиг зоны в сторону более низких инвариантных широт. Из сравнения этих фигур следует также, что и зона предполагаемого каспа расширяется и сдвигается в сторону низких широт.

Изучение широтного провала в ионосфере ниже максимума F_1 представляет значительный интерес, так как в ней всегда доминируют тяжелые ионы, и многие соображения о роли легких ионов и их быстрого исчезновения в формировании широтного провала не могут быть применены к ионосфере ниже максимума области 2. На фиг. 3-7 приведены результаты измерения N_i , N_e , T_e в области высот 215-300 км для десяти пролетов этой области. На фиг. 8 и 9 приведены обобщенные данные этих пролетов. Из графиков на фиг. 3-9 отчетливо видно, что минимум N_e (N_i) и максимум T_e во время магнитной бури сдвигаются в стороны магнитного экватора на 5° - 10° инвариантной широты; максимум T_e совпадает с минимумом N_e ; в области провала структура ионосферы становится сильно неодородной; максимальные значения T_e обычно менее 3000°K , хотя в некоторых случаях T_e достигает 4000°K ; на северной границе провала рост N_e происходит резче, чем на экваториальной границе. Сопоставление этих значений с данными спутников





ЭСРОI, Эксплорер-22 и ИСМС-I показывает, что T_e в провале возрастает с высотой и, следовательно, источник тепла, нагревающий электронный газ в провале, расположен на высотах более 2500 км [10].

Данные ионных ловушек показывают, что за все время измерений, проведенных при помощи спутника "Интеркосмос-8" в южной верхней ионосфере и во всей области высот и широт, исследуемых в северной ионосфере, доминирующим ионом всегда был O^+ , за исключением нескольких случаев, когда вблизи перигея спутника внутри провала концентрации наблюдались молекулярные ионы [10]. В настоящее время нет никаких сомнений в том, что связь плазмопаузы с провалом достаточно сложна. Для объяснения провала электронной концентрации предложены следующие механизмы:

а) конвективное движение плазмы вдоль ночной низкоширотной границы авроральной зоны, сопровождающееся рекомбинацией плазмы [11],

б) убегание потоков легких ионов, заполняющих плазмосферу, вдоль магнитных силовых трубок [12],

в) различные процессы, приведшие в значительному ускорению реакции $O^+ + N_2 \rightarrow NO^+ + N$ (например, [13] и [14]).

Результаты измерений спутника "Интеркосмос-8" показывают, что основными механизмами образования провала, по-видимому, являются конвективное движение и увеличение скорости исчезновения ионов O^+ .

Литература

1. D.B. *Muldrew*, J. Geophys. Res., 70, 2635, 1965
2. G.W. *Sharp*, J. Geophys. Res., 71, 1345, 1966
3. N.J. *Miller*, J. Geophys. Res., 75, 7175, 1970
4. Y. *Tulunay*, J. *Sayers*, J. Atmos. Terr. Phys., 33, 1737, 1971
5. C.S. *Deehr*, J. Atmos. Terr. Phys., 35, 1979, 1973
6. R.W. *Schunk*, W.J. *Raitt*, P.M. *Banks*, J. Geophys. Res., 80, 3121, 1975