

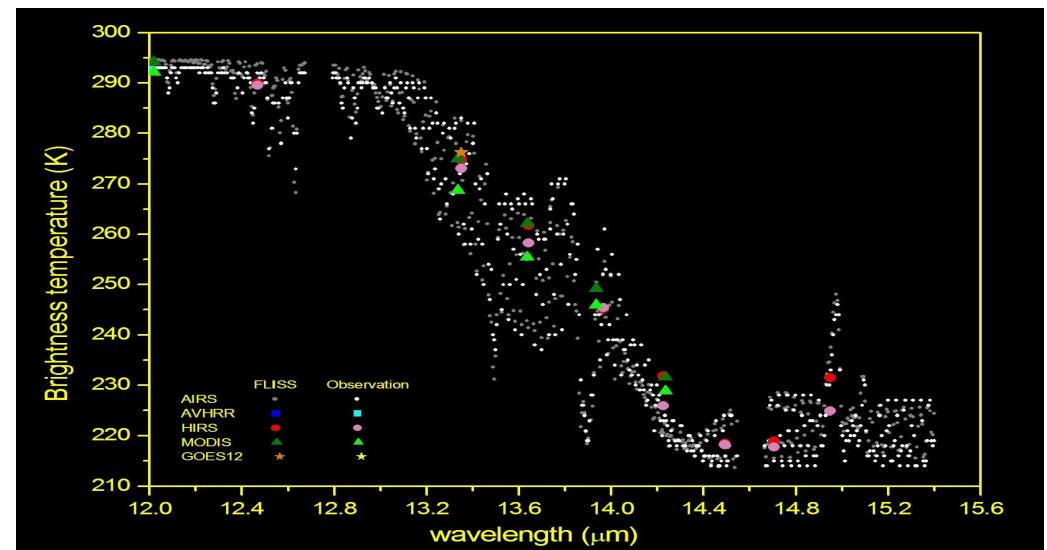
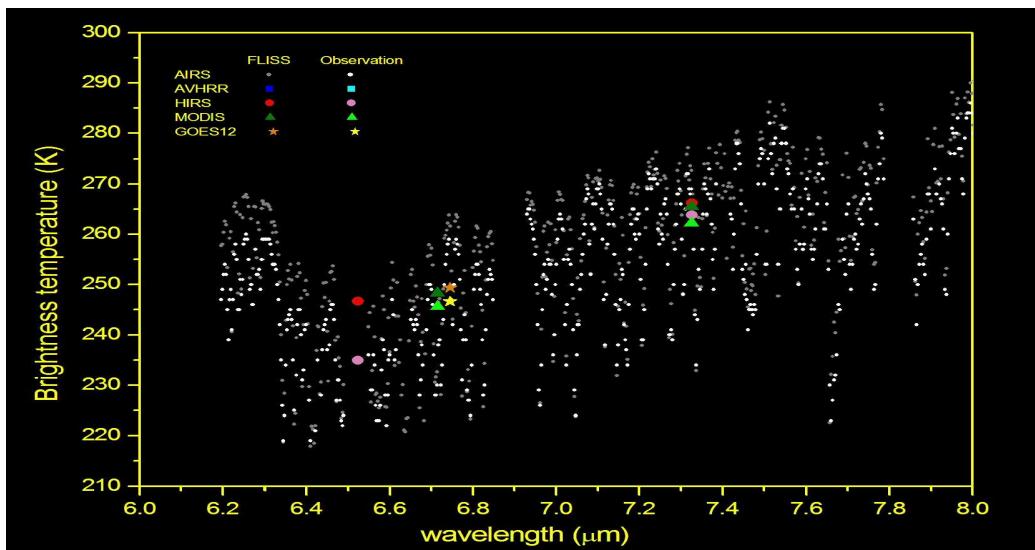
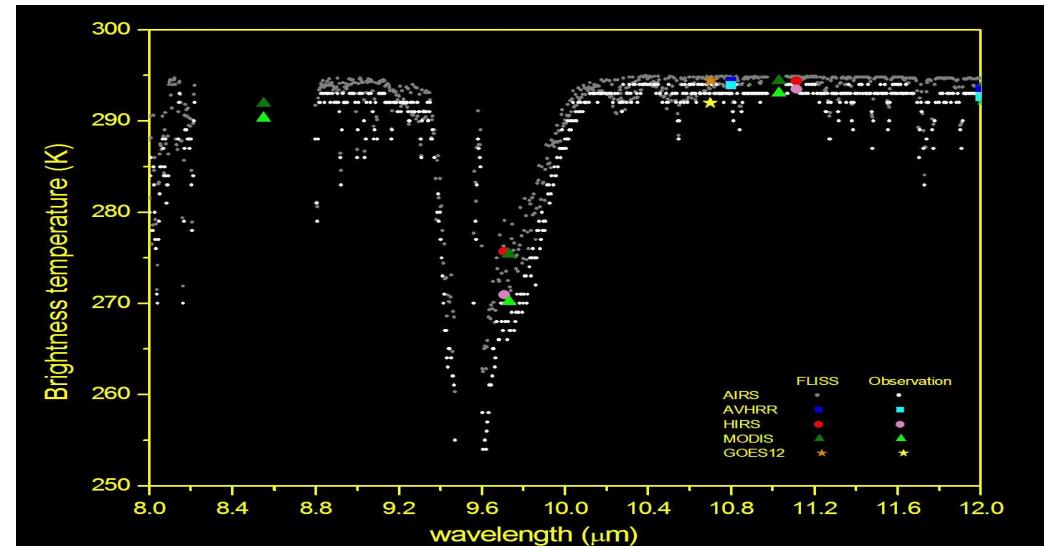
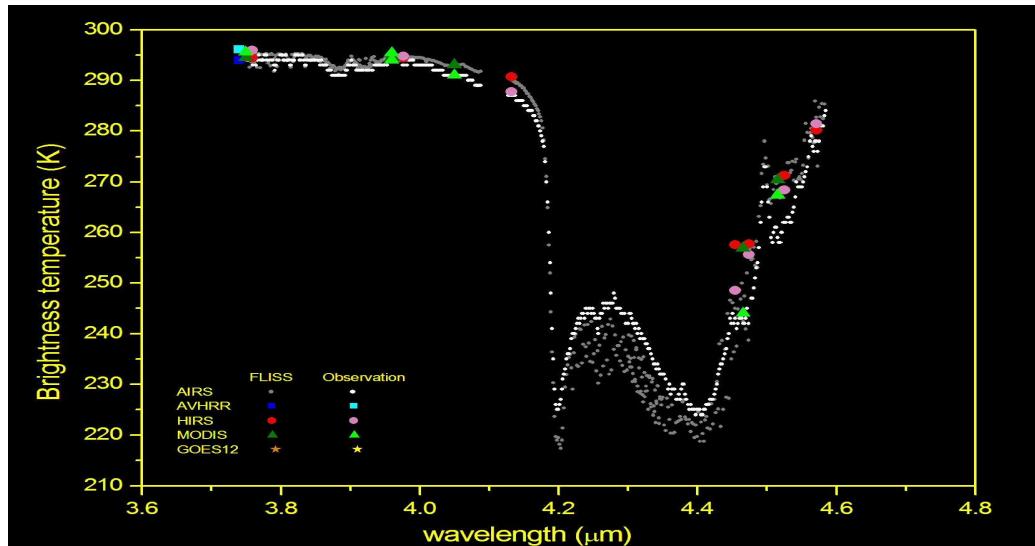
Успехи теории переноса атмосферной радиации и их применение в задачах зондирования атмосферы

Фомин Б.А.

Российский Научный Центр «Курчатовский Институт» E-mail: b.fomin@mail.ru

Correa M.P., Ceballos J.C., Souza R.A., Machado L.A.

CPTEC/INPE-Бразилия



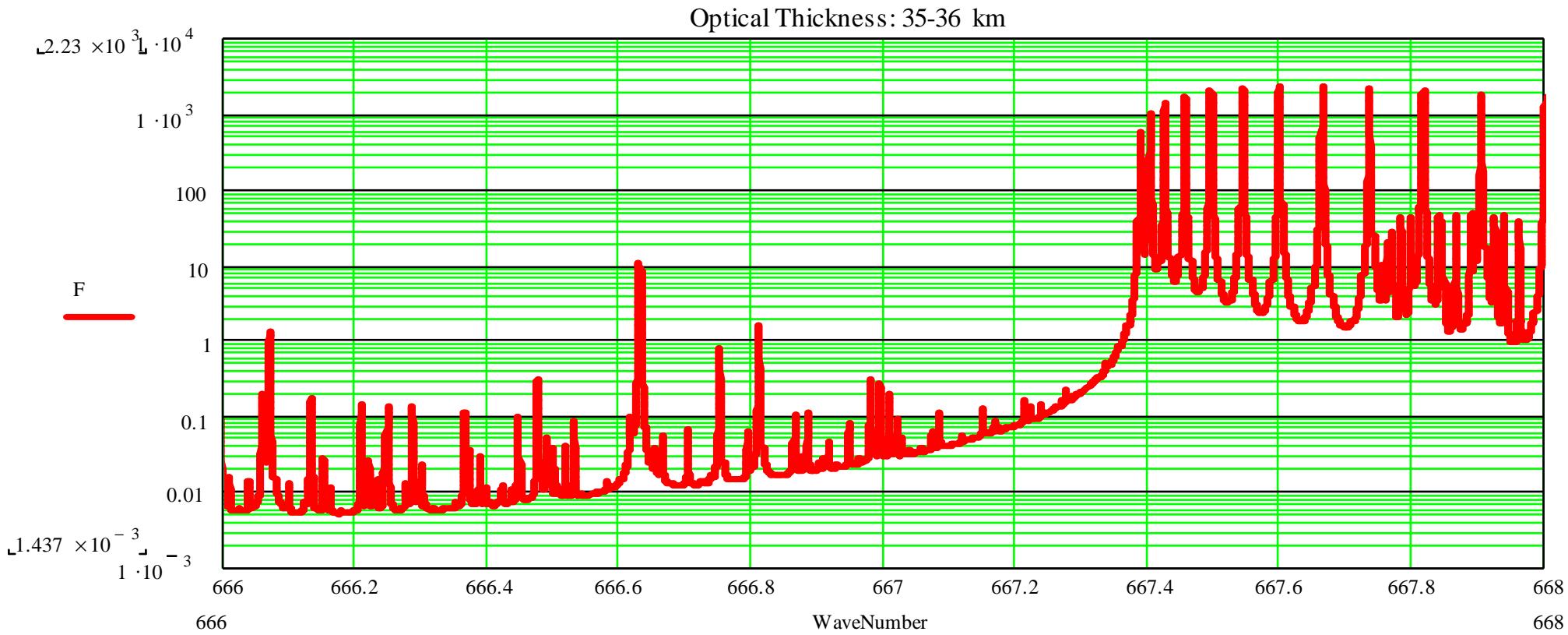
FLISS-Fast Line-by-line Satellite Signal Simulator:

1. Универсальный (от McW до UV, любое спектральное разрешение).
2. Точный (погрешность только от исходной информации).
3. Учитывающий рассеяния как солнечной так и тепловой радиации.
4. Быстрый (минуты расчета на обычном компьютере).
5. "User-friendly".

Line-by-Line метод

Кондратьев К.Я., Тимофеев Ю.М. Прямые методы расчёта функций пропускания атмосферных газов. // Изв. АН СССР, Физика Атмосферы и океана. 1967. Т.3. N 2. С.198-206.

Пример LbL расчёта оптической толщины атм. слоя:



Исходная спектроскопия

- **HITRAN** (12v, 11v, 2k, 96, ...), GEISA, P-S, etc.

ASA (Atmospheric Spectroscopy Applications) рабочая группа.

~ 1 000 000 линий для 40 газов: CO₂, H₂O, O₃...

Пример:

- ## ■ Чистая атмосфера:

Точность расчета интегральных потоков $\sim 1\%$ (основная проблема континуум, линий “хватает”.)

Fomin, B.A., T.A. Udalova, E.A. Zhitnitskii, Evolution of spectroscopic information over the last decade and its effect on line-by-line calculations for validation of radiation codes for climate models, *J.Q.S.R.T.*, 86, 73-85, 2004.

Проблема: как считать коэффициент поглощения !!!

В "точных"(line-by-line) вычислениях учитывается
 $\sim 1e5$ линий на сетке до $\sim 1e7$ точек.

Коэффициент поглощения $K(v) = \sum F_i(v)$
 $i=1,2,\dots,1000000$

Контур $F_i(v)$: Лоренцевский,

$S_i / [(v - V_i)^*(v - V_i) + a_i * a_i]$

Фойгта и т.п. (+ поправки).

[Fomin, V.A., Effective interpolation technique for line-by-line calculations of radiation absorption in gases, *J.Q.S.R.T.*, 53, 663-669, 1995.]

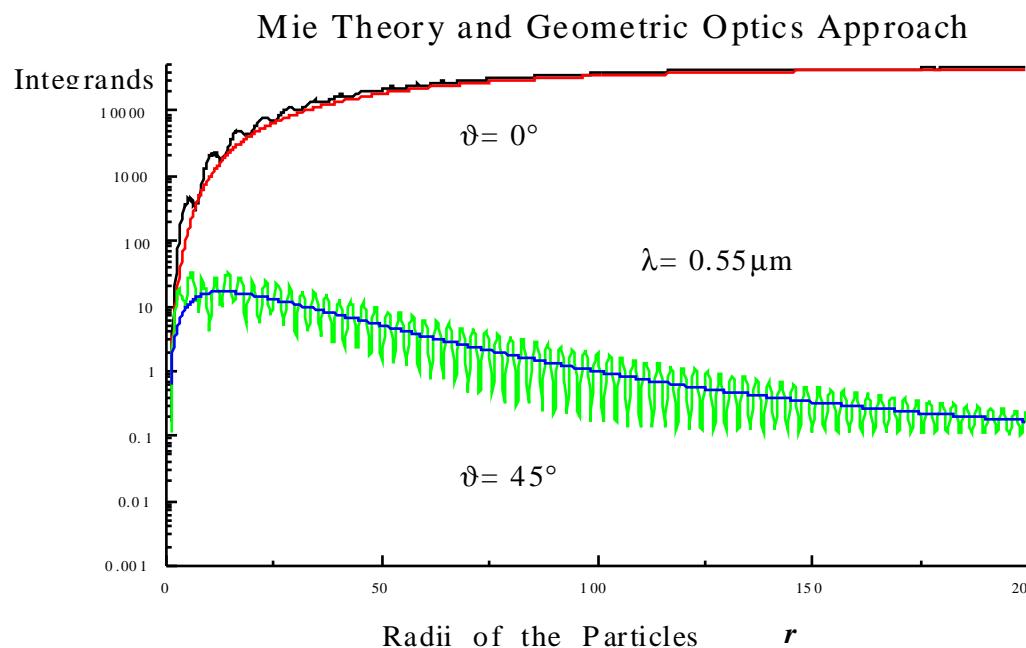
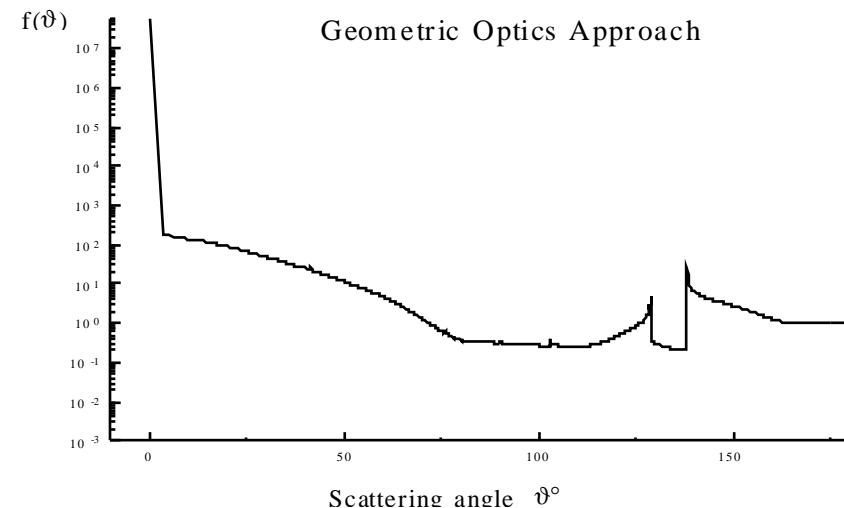
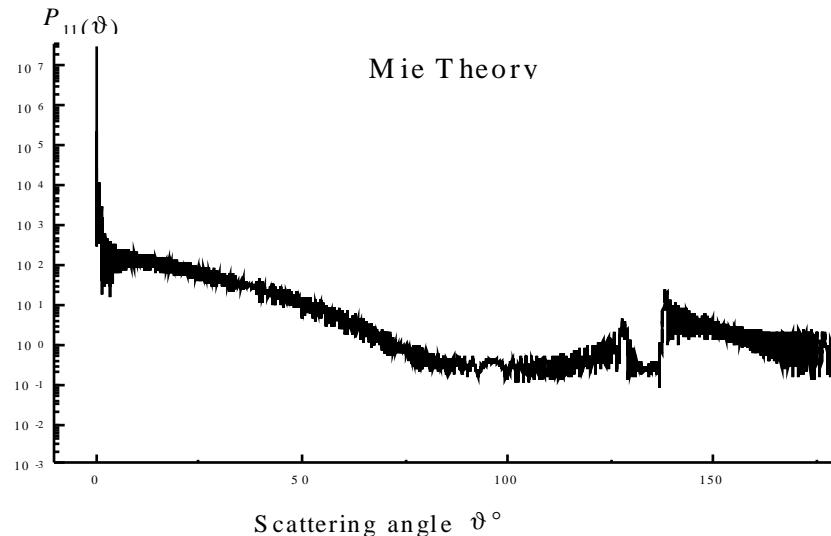
→ **выигрыш 2 порядка!**

Время расчёта K почти не зависит от спектрального разрешения!

Рассеяние радиации сферическими частицами.

Mie G.*Ann.Phys.*, v.25., 377-445. 1908

Fomin & Mazin, *Atm.Res.*, v.47-48, 127-153, 1998



База (4-ре параметра Стокса и т.п.):

...

179.0	3.03E-2	3.04E-2	-3.03E-2	-1.51E-4
179.5	3.05E-2	3.05E-2	-3.05E-2	-4.50E-5
180.0	3.05E-2	3.05E-2	-3.05E-2	0.0E+00
0.55	420	5.257E-7	5.90E-7	6.43E-8
0.000	132.11	132.11	132.11	0.0E+0
2.4E-3	131.85	131.85	131.85	-1.96E-6
4.8E-3	131.14	131.14	131.14	-7.86E-6
9.7E-3	128.74	128.74	128.74	-3.14E-5

...

Учет рассеяния в атмосфере.

“Точный” учёт рассеяния в облаках и аэрозоле методом
Монте-Карло очень эффективен для LBL!!!

-0.5

Относительная погрешность $\sim N$

Время расчета пропорционально числу каналов и почти не
зависит от спектрального разрешения в расчёте !!!

Fomin, B.A. and I.P. Mazin, Model for an investigation of radiative transfer in cloudy atmosphere, *Atmospheric Research*, 47-48, 127-153, 1998.
Fomin, B.A., Monte-Carlo algorithm for line-by-line calculations of thermal radiation in multiple scattering layered atmospheres, *J.Quant.Spectrosc.Rad. Transfer* 2471, DOI.10.1016/j.jqsrt.2005.05.078.

Характерные времена расчетов (notebook) :

	4-200 $\mu\text{м}$	0.2-10 $\mu\text{м}$
Без рассеяния	~ 1-10 мин.	~ 1-10 мин.
С рассеянием	~ 1-10 час.	~ 10 – 1 час.

User-friendliness.

1. Control file.

SENSOR.data

c:\databases\Sensors\MODIS_TERRA.TXT

c:\databases\ATMOSPHERES\Standard_33\MLS4_300.b95

c:\databases\Surfaces\SNOW

Result

2. Control file. (SENSOR.data)

```
30.0      ! Solar zenith angle
3.0      ! Mean number of "photons" at each wavenumber point
12       ! Number of channels
2 14      ! Sensor's channels
5        ! Number of traps for zenith angles (outgoing radiation)
0. 10. 20. 30. 75. 90. ! (N+1) Boundaries of these traps
2        ! Number of traps for azimuth angles (outgoing radiation)
0. 90. 180. ! (N+1) Boundaries of these traps
```

3. Control file. (рассеивающие свойства атмосферы).

```
4 ! MAR-2 model (Number of Layers)
18181.818          ! Given WaveNumber (cm^-1)
0.025 0.75 0.0025 0.000218    ! Extinctions at Given WaveNumber
    1 0.0 2.0          ! 1-th layer (boundaries in km)
    2                  ! Number of aerosol fractions
0.999573 4.29942e-4      ! Their weights
c:\DATABASES\Clouds&Aerosols\CLASSIC_database\W_S_112.BASIC
c:\DATABASES\Clouds&Aerosols\CLASSIC_database\OCEAN_112.BASIC
    2 2.0 6.0          ! 2-nd layer(boundaries in km)
    3                  ! Number of aerosol fractions
0.937437 2.26278E-6 6.25607E-2 ! Their weights
c:\DATABASES\Clouds&Aerosols\CLASSIC_database\W_S_112.BASIC
c:\DATABASES\Clouds&Aerosols\CLASSIC_database\DUST_112.BASIC
c:\DATABASES\Clouds&Aerosols\CLASSIC_database\SOOT_112.BASIC
    3 6.0 12.0         ! 3-nd layer(boundaries in km)
3
0.937437 2.26278E-6 6.25607E-2 ! Their weights
c:\DATABASES\Clouds&Aerosols\CLASSIC_database\W_S_112.BASIC
c:\DATABASES\Clouds&Aerosols\CLASSIC_database\DUST_112.BASIC
c:\DATABASES\Clouds&Aerosols\CLASSIC_database\SOOT_112.BASIC
    4 12.0 20.0
1
1.0
c:\DATABASES\Clouds&Aerosols\CLASSIC_database\H2SO4_112.BASIC
```

Примеры

Figure 1. Brightness temperatures in the IASI channels (LOS= 60) for tropical atmosphere (8 atmospheric gases H₂O, CO₂, O₃, CH₄, CO, N₂O, O₂ and N₂ for 45 altitude levels from 0 up to 70 km).

Upper (red) line τ_0 - clear-sky atmosphere; middle (blue) τ_1 and lower (pink) τ_{10} - for cloud of optical thickness 1.0 and 10.0.

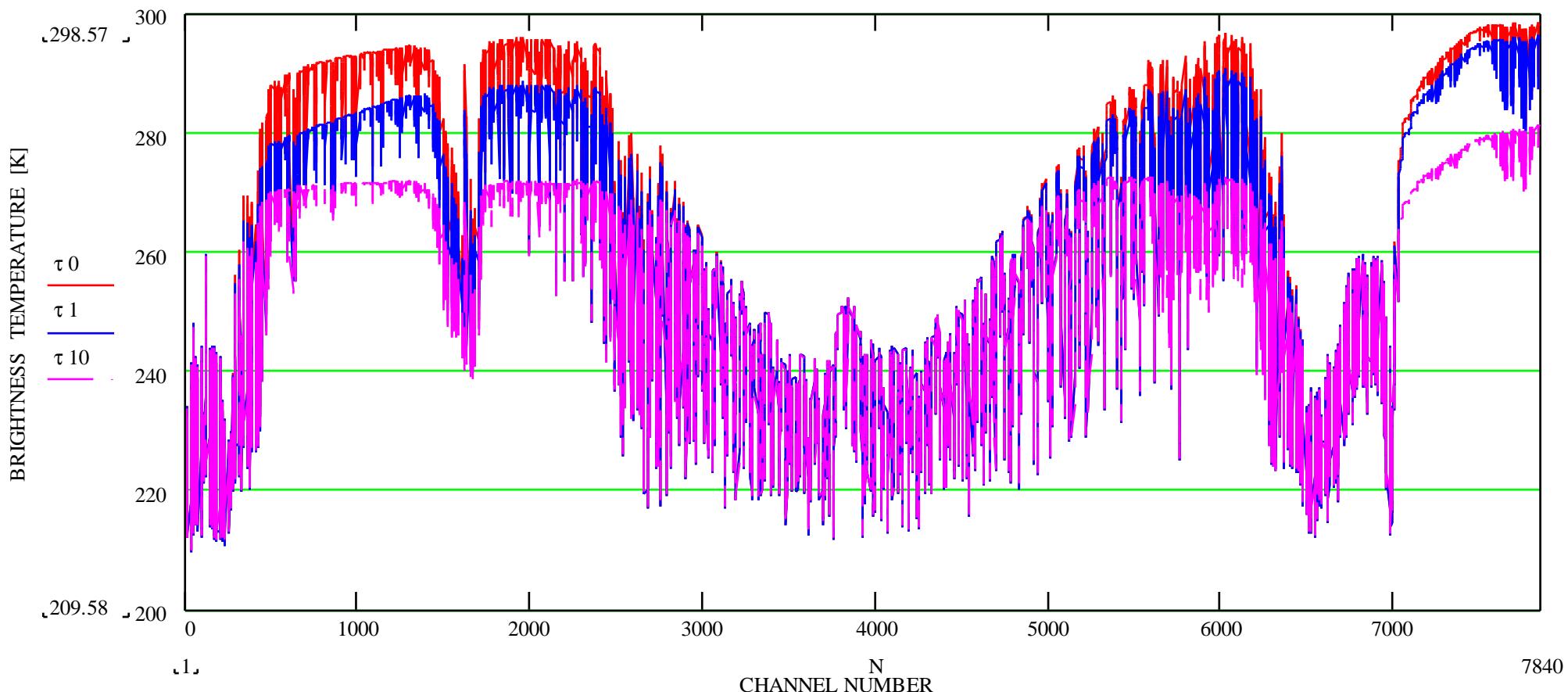
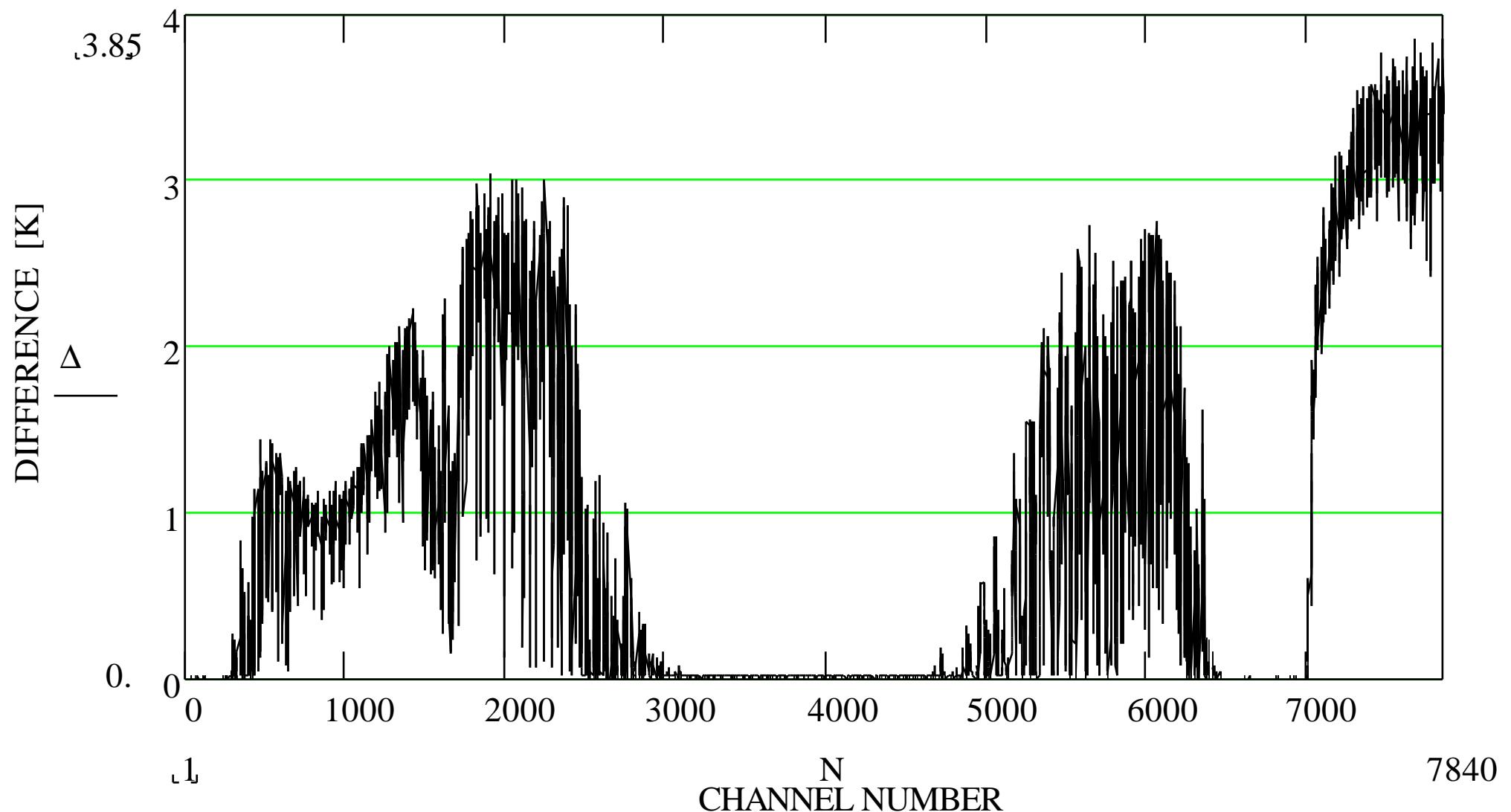
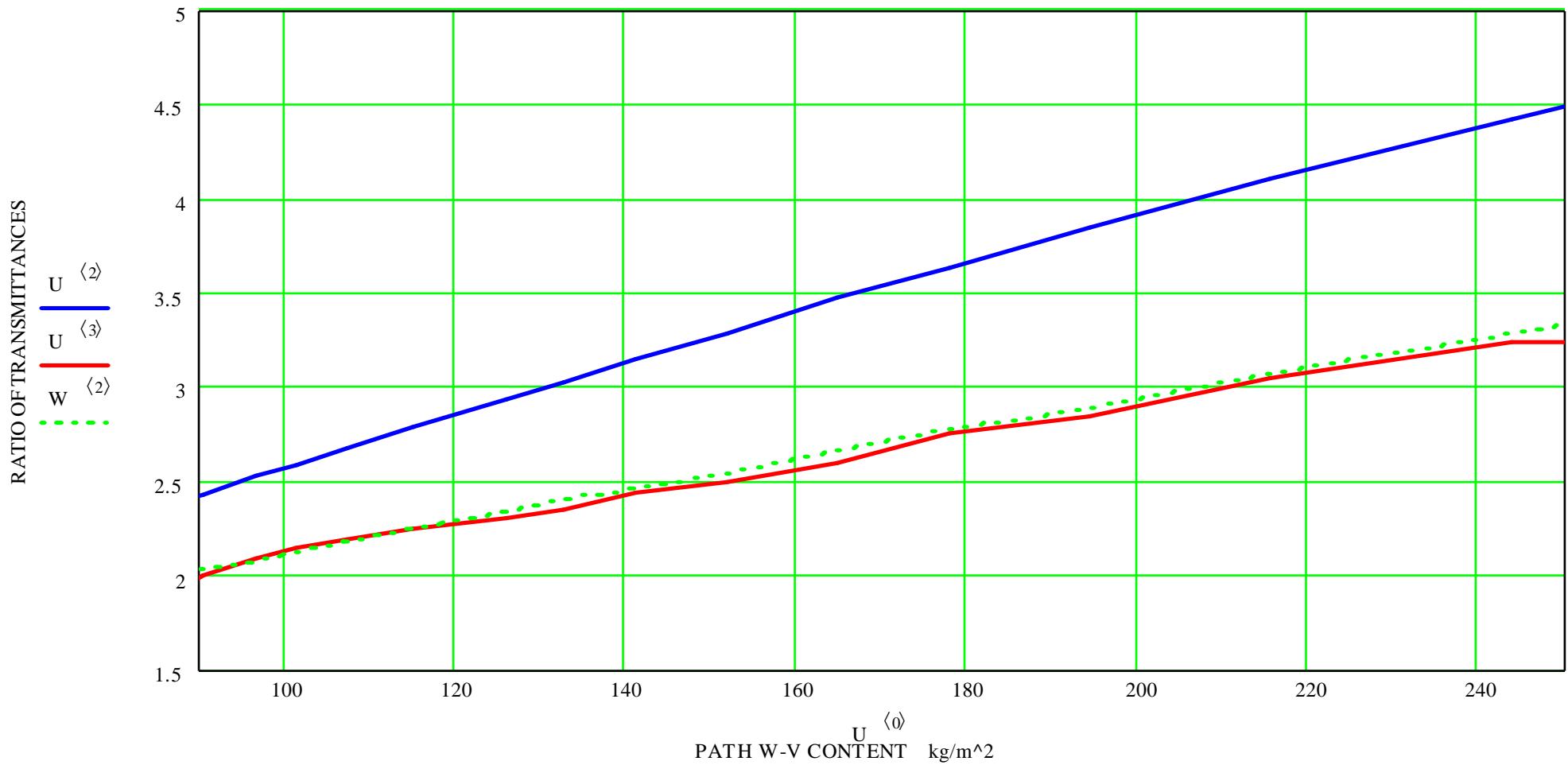


Figure 2. Difference Δ between the brightness temperature calculations with and without cloud scattering for the cloud of optical thickness 1.0. The same atmospheric conditions that for Figure 1.



Использование сигналов в 18 и 19 каналов MODIS для определения содержания водяного пара.

Ratio of Transmittances ch19/ch18; vs. Water Vapor Content,
Tropical Atmosphere; red- MODIS team
green- Fomin, HITRAN-11v, without continuum
blue - Fomin, HITRAN-11v, with CKD-2.4 continuum



Сопоставление “PT-table” и **современных** LBL методов

“PT-table”

Требуется хранение больших объёмов информации

Время расчета:

1. Обратно пропорционально спектральному разрешению и пропорционально ширине спектрального интервала.
2. Пропорционально количеству газов и не зависит от числа линий.

LBL

Не требуется хранения информации

Время расчета:

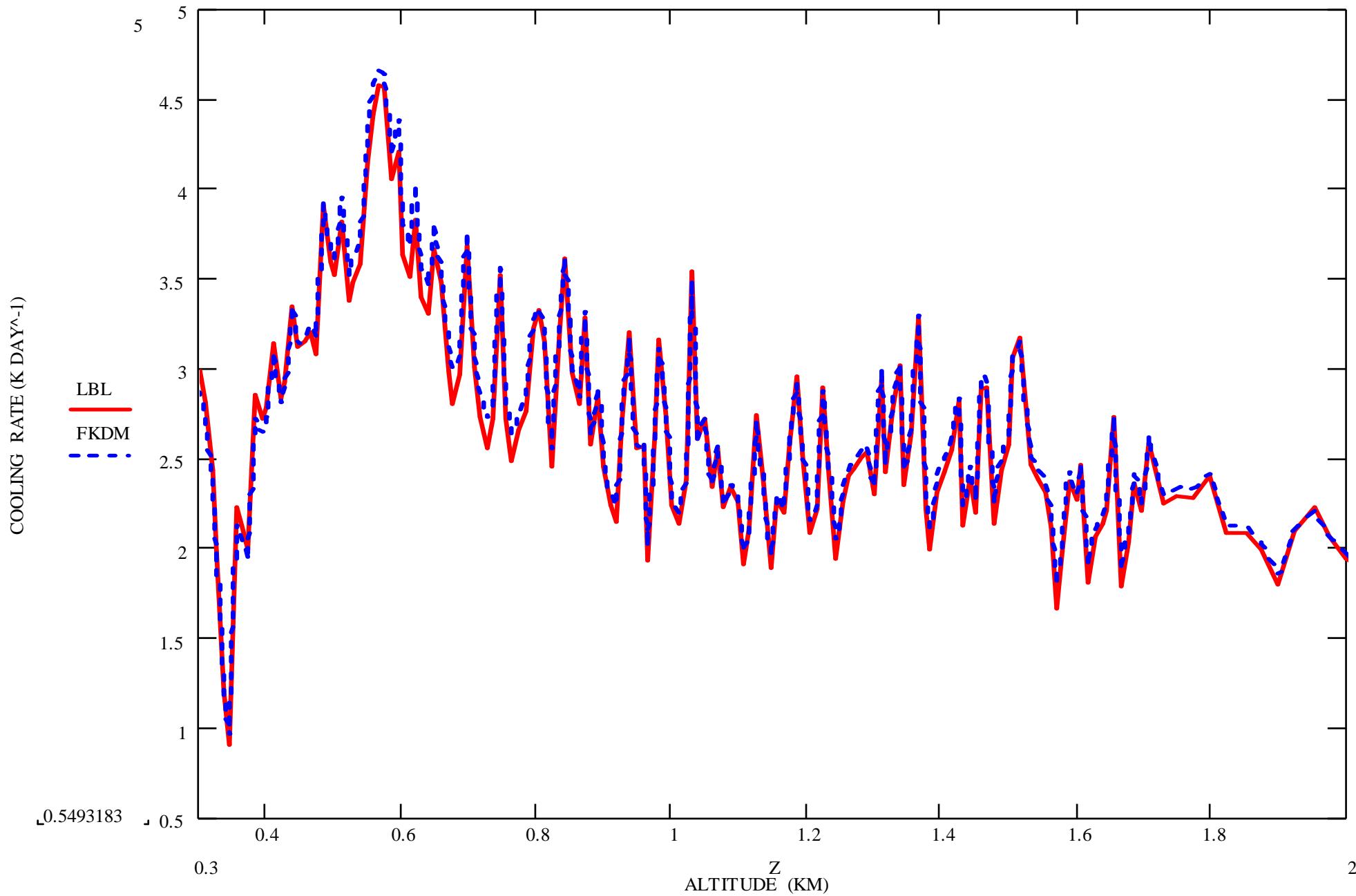
1. Непосредственно ~не зависит от спектрального разрешения и ширины интервала.
2. Пропорционально числу линий и не зависит от количества газов.

В расчётах требующих высокого спектрального разрешения и учёта нескольких газов LBL метод может быть эффективнее “PT-table” метода.

Заключение

- Высокая эффективность *современных* LBL алгоритмов делает возможным их непосредственное применение даже в “on-line” системах обработки измерений.
- FLISS рекомендуется для разработки аппаратуры, планирования спутниковых экспериментов, а также проверки программ обработки измерений.
- FLISS показал высокую эффективность как обучающая программа.
- FLISS в сочетании с разработанными автором LBL программами расчёта атмосферной радиации и методами её параметризации позволяет существенно повысить эффективность интерпретации натурных экспериментов, включая спутниковые (*“ab initio”* расчёты).

Радиационные выхолаживания в реальной тропической атмосфере:
обработка измерений влажности (полученных с помощью радиозонда).



Радиационный нагрев в облаке

