### Моделирование свечения синглетного молекулярного кислорода на высотах мезосферы и нижней термосферы Земли

Куликов Ю.Н., Кириллов А.С.

Полярный геофизический институт, Мурманск, Апатиты

#### Введение

Свечение полос Атмосферной (Atm) и Инфракрасной Атмосферной (IRAtm) систем молекулярного кислорода в спектре излучения мезосферы и нижней термосферы происходит в результате спонтанных излучательных переходов с электронно-возбужденных состояний b<sup>1</sup>Σ<sub>g</sub><sup>+</sup> и a<sup>1</sup>Δ<sub>q</sub> молекулы O<sub>2</sub> на основное состояние X<sup>3</sup>Σ<sub>q</sub><sup>-</sup>

 $\begin{array}{ll} O_{2}(b^{1}\Sigma_{g}^{+},\nu) \to O_{2}(X^{3}\Sigma_{g}^{-},\nu') + h\nu_{Atm} &, \quad (1) \\ O_{2}(a^{1}\Delta_{g},\nu) \to O_{2}(X^{3}\Sigma_{g}^{-},\nu') + h\nu_{IRAtm} &. \quad (2) \end{array}$ 

Наиболее интенсивной из Атмосферной системы является полоса 762 нм, обусловленная переходом (1) с *v*=0→*v*'=0.

У Инфракрасной Атмосферной системы аналогично наиболее интенсивной является полоса 1.27 мкм, которая связана с переходом (2) *v*=0→*v*'=0.

Исследованию высотных профилей свечения указанных эмиссий и механизмов образования электронно-возбужденного синглетного молекулярного кислорода в авроральной ионосфере в условиях высыпания высокоэнергичных частиц в ионосферу посвящено много экспериментальных и теоретических работ (Deans et al., 1976; Feldman, 1978; McDade et al., 1985; Gattinger et al., 1996; Kulikov, 1996; Llewellyn et al., 1999; Jones et al., 2006; Kirillov, 2014; Kirillov & Belakhovsky, 2021; Куликов, 2021). Аналогичные исследования для условий свечения полос молекулярного кислорода в ночном небе Земли были проведены в [McDade et al., 1986, 1987; Slanger et al., 2000; Yankovsky, 2021].

Целью настоящей работы является исследование физико-химических процессов формирования высотных распределений возбуждённых состояний а<sup>1</sup>Δ<sub>g</sub> и b<sup>1</sup>Σ<sub>g</sub><sup>+</sup> молекулярного кислорода (синглетного кислорода) в ночной и сумеречной мезосфере и нижней термосфере Земли, а также дальнейшее развитие ранее разработанной аэрономической модели баланса скоростей этих процессов. Особое внимание уделяется расчету констант скоростей взаимодействия возбужденных молекул O<sub>2</sub>\* с атмосферными составляющими. Рассчитанные коэффициенты гашения молекул O<sub>2</sub>\* используются при моделировании колебательных населенностей электронно-возбужденных синглетных состояний молекулярного кислорода и интенсивностей свечения Инфракрасных атмосферных и Атмосферных полос O<sub>2</sub>\* в ночной и сумеречной атмосфере.

#### Теоретический расчет констант взаимодействия для синглетного кислорода O<sub>2</sub>(a<sup>1</sup>Δ<sub>g</sub>) и O<sub>2</sub>(b<sup>1</sup>Σ<sub>g</sub><sup>+</sup>) и сравнение с экспериментальными данными



Рис.1. Схема колебательных уровней состояний  $X^3\Sigma_g{}^-,$   $a^1\Delta_g,\,b^1\Sigma_g{}^+$ 



Рис.2. Сравнение результатов расчета констант взаимодействия  $O_2(a^1\Delta_g,v=1-20) + O_2$  с экспериментальными данными Hwang et al., 1998 ( $\Box$ ), Slanger & Copeland, 2003 ( $\bullet$ )



Рис.3. Сравнение результатов расчета констант взаимодействия  $O_2(b^1\Sigma_g^+,v=1-15) + O_2$ экспериментальными данными Bloemick et al., 1998 ( $\Box$ ), Kalogerakis et al., 2002 (+), Slanger & Copeland, 2003 (•)

Схема колебательных уровней Х<sup>3</sup>Σ<sub>g</sub><sup>-</sup>, а<sup>1</sup>Δ<sub>g</sub>, b<sup>1</sup>Σ<sub>g</sub><sup>+</sup> состояний молекулы кислорода представлена на рис.1. Расчеты констант взаимодействия синглетного кислорода (рис.2 и 3) были проведены согласно [Kirillov, 2012, 2013].

В расчетах получено, что доминирующим каналом гашения является перенос энергии электронного возбуждения на молекулу-мишень с сохранением энергии колебаний у изначально возбужденной молекулы:

$O_2(b^1\Sigma_q^+, v) + O_2(X^3\Sigma_q^-, v^*=0) \rightarrow O_2(X^3\Sigma_q^-, v^*) + O_2(a^1\Delta_q, b^1\Sigma_q^+, v^*),$	(3)
$O_2(a^1\Delta_g, v) + O_2(X^3\Sigma_g, v^*=0) \rightarrow O_2(X^3\Sigma_g, v'') + O_2(a^1\Delta_g, v')$	(4)

#### Сечения фотодиссоциации компонентов верхней атмосферы солнечным УФ-излучением

NºNº	Фотореакция,	Квантовый	Сечения фото-
	спектральный интервал	выход, %	диссоциации
1	2	3	4
1	$O_2 + h\nu \rightarrow O(^{3}P) + O(^{1}D)$	$b_{\rm D} = 100$	Nicolet (1985)
	Ly-α, λ=121.55 нм		
2	$O_2 + hv \rightarrow O(^{3}P) + O(^{1}D)$	$b_{D} = 100$	Ackerman (1971)
	континуум Шумана-Рунге,		
	134.2 ≤λ≤ 175.4 нм		
3	$O_2 + hv \rightarrow O(^{3}P) + O(^{3}P)$		Nicolet (1981)
	полосы Шумана-Рунге,		
	175.4 ≤λ≤ 200 нм	(T	
4	$O_2 + hv \rightarrow O(^{3}P) + O(^{3}P)$		Nicolet & Kennes
	континуум Герцберга,		(1988)
	202.6 ≤λ≤ 242.4 нм		
5	$O_3 + h\nu \rightarrow O_2(^1\Delta_g) + O(^1D, ^1S)$	$b_{\rm D} = 70$ ,	Nicolet (1981);
	полосы Шумана-Рунге,	$b_{s}=30.$	Ackerman (1971)
	175.4≤λ≤204.08 нм	30	
6	$O_3 + h\nu \rightarrow O_2(^1\Delta_g) + O(^1D)$	$b_{\rm D} = 100$	Nicolet & Kennes
	область перекрытия полосы Хартли		(1988)
	и континуума Герцберга,		
-	204.08 ≤λ≤242.4нм	1 100	(1071)
Y	$O_3 + h\nu \rightarrow O_2(^1\Delta_g) + O(^1D)$	$b_{\rm D} = 100$	Ackerman (1971)
	полоса Хартли,		
0	242.4 ≤λ≤ 298.5 HM		NT: 1 (1001)
8	a) $O_3 + h\nu \rightarrow O_2(^{1}\Delta_g) + O(^{1}D)$	D <sub>D</sub> COLUCIT	Nicolet $(1981)$
	b) $O_3 + h\nu \rightarrow O_2(X^3\Sigma_g) + O(^3P)$	Kudszus (1978)	Ackerman (1971)
	область перекрытия полосы	$b_{\rm P} = 100 - b_{\rm P}$	
	Хартли и полос Хагтинса,	01 100 0D	
0	$298.5 \le \Lambda \le 320 \text{ HM}$		Nicolat (1081)
9	$O_3 + hv \rightarrow O_2(X^2\Sigma_g) + O(^3P)$		NICOLET (1901)
	полосы хагтинса,		
10	$320 \le A \le 397.3 \text{HM}$		Nicolet (1981)
10	$O_3 + hV \rightarrow O_2(X^2\Sigma_g) + O(^3P)$		Winick et al. $(1985)$
	полосы Шаппюи,		() Intex et al. (1965)
	397.3≤∧≤ 832.3HM		



Рис.4. Поток солнечного излучения, приводящего к фотодиссоциации молекулярного кислорода и озона в мезосфере и нижней термосфере Земли [Mount & Rottman, 1982]



Рис.5. Сечения фотодиссоциации компонентов мезосферы и нижней атмосферы солнечным УФ-излучением [Nicolet & Kennes, 1988]

#### Рассчитанные высотные профили концентрации О₂(а¹∆<sub>g</sub>) в период до и после захода Солнца



Рис.6. Высотные профили концентрации O<sub>2</sub>(a<sup>1</sup>∆<sub>g</sub>) в период захода Солнца, рассчитанные для условий эксперимента [Llewellyn & Witt, 1977] при значениях времени t=18:00, 18:55, 19:00 и 20:00 ч. LST, для которых солнечный зенитный угол составлял 90°, 94.1°, 97.4° и 104.5°, соответственно.

Наиболее быстрое снижение концентрации  $O_2(a^1\Delta_g)$  происходит в нижней части рассматриваемого диапазона высот. Имевший место при  $\chi$ =90° основной максимум концентрации  $O_2(a^1\Delta_g)$  на уровне 56 км через 1 час после начала заката Солнца, т.е. в 19:00, поднимается до высоты 67 км и становится меньше по величине вторичного максимума концентрации молекул  $O_2(a^1\Delta_g)$  на высоте около 85 км. Ещё через 1 час, т.е. в 20:00, нижний максимум концентрации  $O_2(a^1\Delta_g)$  практически полностью исчезает и свечение в полосе 1.27 мкм формируется, главным образом, на высотах 80-97 км.

# Сравнение рассчитанной и измеренной интенсивности сумеречной эмиссии в полосе 1.27 мкм синглетного кислорода О<sub>2</sub>(а¹∆<sub>g</sub>)



Рис.7. Высотный профиль зенитной интенсивности эмиссии O<sub>2</sub>, рассчитанный для условий измерений с борта самолёта [Llewellyn & Witt, 1977] в вечерних сумерках при значении солнечного зенитного угла, χ=94.1° на широте 68°N в период весеннего равноденствия. Расчёт выполнен для квантового выхода O<sub>2</sub>(a<sup>1</sup>Δ<sub>α</sub>) в реакции O<sub>3</sub>+hv, составляющего 80%.

Видно, что в этом случае в целом имеется удовлетворительное согласие между теорией и экспериментом. Данный результат вместе с тем указывает, что оценки эффективности основных процессов возбуждения молекул  $O_2(a^1\Delta_g)$  в верхней атмосфере, полученные ранее из анализа результатов отдельных сумеречных и ночных измерений [McDade et al., 1987; Lopez-Moreno et al., 1988; Lopez-Gonzalez et a l., 1989], существенно различаются между собой и потому нуждаются в критическом пересмотре с использованием всех опубликованных результатов измерения и расчётов интенсивности этой эмиссии.

## Расчёт относительных населенностей O<sub>2</sub>(b<sup>1</sup>Σ<sub>g</sub><sup>+</sup>) на высотах 80-110 км в спектре свечения ночного неба



Рис.8. Интенсивности свечения Атмосферных полос  $O_2(b^1\Sigma_g^*, v=0.15) \rightarrow O_2(X^3\Sigma_g^-, v') + h_{v_{Atm}}$ согласно Slanger et al. [2000]. Наблюдения Атмосферных полос выполнены с помощью телескопа Keck I. Авторы предположили две реакции для объяснения максимумов интенсивностей свечения на v=3-4 и v=12: H + O<sub>3</sub>  $\rightarrow$  OH + O<sub>2</sub>\* NaO + O  $\rightarrow$  Na + O<sub>2</sub>\*

Рис.9. Сравнение рассчитанных населенностей O<sub>2</sub>(b<sup>1</sup>Σ<sub>g</sub><sup>+</sup>,*v*=1–15) (сплошная линия) с результатами экспериментальных оценок [Slanger et al., 2000] (квадраты).

Сравнение результатов расчетов с данными [Slanger et al., 2000] наглядно демонстрирует, что бимодальное поведение измеренных интенсивностей свечения полос Атмосферной системы, полученное в [Slanger et al., 2000], объясняется особенностями гашения электронно-возбужденного состояния O<sub>2</sub>(b<sup>1</sup>Σ<sub>g</sub><sup>+</sup>, *v*=1–15) невозбужденными молекулами кислорода.



#### Заключение

1. Для расчёта высотных профилей концентрации атомарного и возбуждённого молекулярного кислорода, а также химически тесно связанного с ними озона и других важных составляющих «нечётного» водорода в области мезосферы и нижней термосферы (50-120 км), построена аэрономическая модель суточных вариаций химического состава верхней атмосферы Земли. Модель включает в себя детальные расчёты скоростей фотодиссоциации компонентов атмосферы солнечным УФ-излучением с учётом их суточных вариаций, зависимости от солнечной активности, зенитного угла и географической широты. Для проверки построенной модели использованы опубликованные экспериментальные данные о высотном распределении оптических и ИК-эмиссий верхней атмосферы, а также ряда других измерений. Сравнение результатов расчётов сумеречной ИК-эмиссии О₂(а¹∆<sub>g</sub>) с данными измерений показывает хорошее согласие модели и экспериментальных данных.

2. Представлены теоретически рассчитанные коэффициенты гашения возбуждённых состояний O<sub>2</sub>\*. Результаты расчетов хорошо согласуются с экспериментальными данными. Данные константы используются для определения колебательных населенностей электронно-возбужденных уровней синглетного молекулярного кислорода в ночной и сумеречной мезосфере и нижней термосфере.

3. Выполнены расчёты относительных населенностей O<sub>2</sub>(b<sup>1</sup>∑<sub>g</sub><sup>+</sup>,*v*) на высотах 80-110 км. Сравнение рассчитанных населенностей с результатами имеющихся в научной литературе экспериментальных оценок, выполненных с помощью телескопа Keck I, для ночной атмосферной эмиссии O<sub>2</sub> дает хорошее согласие.

#### Список литературы

• Куликов Ю.Н. Исследования процессов возбуждения и релаксации электронно-возбуждённых состояний молекулярного кислорода в атмосферах Земли, Венеры и Марса на высотах свечения ночного неба. // Отчёт о НИР по гранту Мин. Науки РФ, ИКИ РАН, Москва, 2021.

• **Bloemink H.I.**, Copeland R.A., Slanger T.G. Collisional removal of  $O_2(b^1\Sigma_g^+,v=1,2)$  by  $O_2$ ,  $N_2$ , and  $CO_2$ . // J. Chem. Phys., v.109, No11, p.4237-4245, **1998**.

• Deans A.J., Shepherd G.G., Evans W.F.J. A rocket measurement of the  $O_2(b^1\Sigma_g{}^+-X^3\Sigma_g{}^-)$  (0-0) atmospheric band in aurora. // J. Geophys. Res., v.81, p.6227-6232, 1976.

• Feldman P.D. Auroral excitation of optical emissions of atomic and molecular oxygen. // J. Geophys. Res., v.83, p.2511-2516, **1978.** 

• Gattinger R.L., Llewellyn E.J., Vallance Jones A. On I(5577 Å) and I(7620 Å) auroral emissions and atomic oxygen densities. // Ann. Geophys., v.14, p.687-698, **1996.** 

• Hwang E.S., Copeland R.A., Robertson R.M., Slanger T.G. // EOS Trans. AGU, v.79, F85, **1998.** 

• Jones D.B., Campbell L., Bottema M.J. et al. Electron-driven excitation of O<sub>2</sub> under night-time auroral conditions: Excited state densities and band emissions. // Planet. Space Sci., v.54, p.45-59, **2006**.

• Kalogerakis K.S., Copeland R.A., Slanger T.G. Collisional removal of  $O_2(b^1\Sigma_a^+, v=2,3)$ . // J. Chem. Phys., v.116, No12, p.4877-4885, **2002.** 

• **Kirillov A.S**. Calculation of rate coefficients for the interaction of singlet and triplet vibrationally excited oxygen. // Quantum Electronics, v.42, No7, p.653-658, **2012.** 

• **Kirillov A.S.** The calculations of quenching rate coefficients of  $O_2(b^1\Sigma_g^+, v)$  in collisions with  $O_2$ ,  $N_2$ , CO, CO<sub>2</sub> molecules. // Chem. Phys., v.410, p.103-108, **2013**.

• Kirillov A.S. Singlet oxygen  $O_2(b^1\Sigma_g^+)$  production at altitudes of the polar ionosphere. // Geomagnetism and Aeronomy, v.54, No4, p.523-529, 2014.

•Kirillov A.S., Belakhovsky V.B. The kinetics of O<sub>2</sub> singlet electronic states in the upper and middle atmosphere during energetic electron precipitation. // J. Geophys. Res.: Atmosphere, v.105, e2020JD033177, 2021.

• Kulikov Y.N. A computer technique for analysis of rocket-borne measurements of ozone IR radiation in the 9.6 µm band in the upper atmosphere. // The 23d European Meeting on Atmospheric Studies by Optical Methods.Kiev, Ukraine;Abstracts, p. 68. **1996.** 

• Llewellyn E.J., G. Witt. The measurement of ozone concentrations at high latitude during the twilight. // Planet. Space Sci., v.25, p.165-172, 1977.

• Llewellyn E.J., Gattinger R.L., Vallance Jones A. On the variability of *I*(7620 Å)/ *I*(5577 Å) in low altitude aurora. // Ann. Geophys., v.17, p.913-918, 1999.

• Lopez-Gonzalez M.J., Lopez-Moreno J.J., Lopez-Valverde M.A., Rodrigo R. Behavior of the  $O_2$  infrared atmospheric (0-0) band in the middle atmosphere during evening twilight and at night. // Planet. Space Sci., v.37, No.1, p.61-72, **1989.** 

• Lopez-Moreno J.J., Rodrigo R., Moreno F., Lopez-Puertaz M., Molina A. Rocket measurements of O<sub>2</sub> Infrared Atmospheric System in the nightglow. // Planet. Space Sci., v.36, No.5, p.459-467, **1988.** 

• **McDade I.C.**, Llewellyn E.J., Harris F.R. A rocket measurement of the  $O_2(b^1\Sigma_g^+-X^3\Sigma_g^-)$  (0-0) atmospheric band in a pulsating aurora. // Can. J. Phys., v.63, p.1322-1329, **1985.** 

• **McDade I.C.**, Murtagh D.P., Greer R.G.H.et al. ETON 2: quenching parameters for the proposed precursors of  $O_2(b^{1}\Sigma)$  and  $O(^{1}S)$  in the terrestrial nightglow // Planet. Space Sci., v.34, Nº 9, p.789–800, **1986.** 

• **McDade I.C.,** Llewellyn E.J., Greer R.G., Murtagh D.P. ETON 6: A rocket measurement of the  $O_2$  infrared atmospheric (0-0) band in the nightglow. // Planet.Space Sci., v.35, p.1541, **1987.** 

• Mount G.H., Rottman G.J. The solar absolute spectral irradiance 1150-3173 A: May 17, 1982. // J. Geophys. Res., v.88, No.C9, p.5403-5410, **1983.** 

• Nicolet M., Kennes R. Aeronomical problems of molecular oxygen photodissociation-IV. The various parameters for the Herzberg continuum. // Planet. Space Sci., v.36, No.10, p.1069-1076, **1988.** 

• Slanger T.G., Copeland R.A. Energetic oxygen in the upper atmosphere and the laboratory. // Chem. Rev., v.103, No12, p.4731-4765, 2003.

• Slanger T.G., Cosby P.C., Huestis D.L., Osterbrock D.E. Vibrational level distribution of  $O_2(b^1\Sigma_g^+, v=0-\Box 15)$  in the mesosphere and lower thermosphere region. // J. Geophys. Res., v.105, NoD16, p.20557-20564, 2000.

• Yankovsky V. On how atmospheric temperature affects the intensity of oxygen emissions in the framework of the Barth's mechanism. // Adv. Space Res., v.67, p.921-929, 2021.