

Klimawandel und Ozonloch

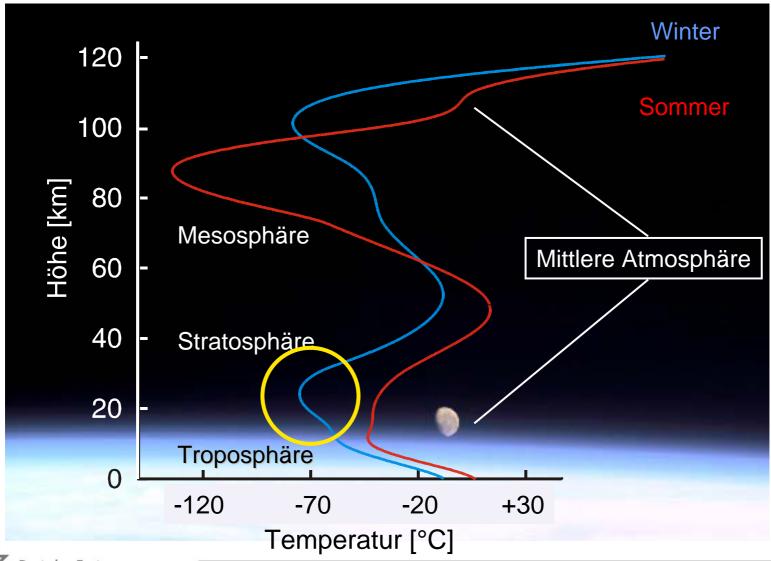
Über die Einflüsse der Sonne und menschlicher Aktivitäten auf Veränderungen des Erdklimas

Prof. Dr. Martin Dameris

Deutsches Zentrum für Luft- und Raumfahrt Institut für Physik der Atmosphäre, Oberpfaffenhofen



Aufbau der Erdatmosphäre (~ 70°N)





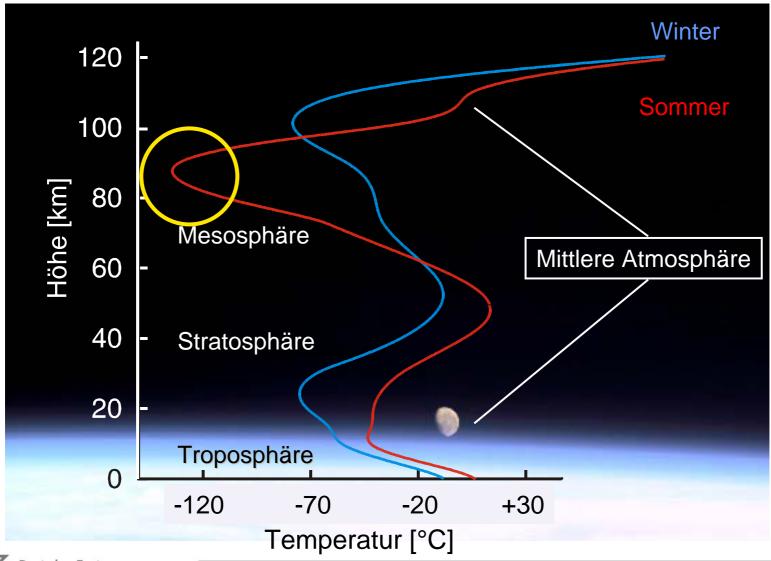
Polare Stratosphärenwolken im Winter (~ 20 km Höhe)



Polare Stratosphärenwolken im Winter (~ 20 km Höhe)



Aufbau der Erdatmosphäre (~ 70°N)



Leuchtende Nachtwolken im Sommer (~ 83 km Höhe)

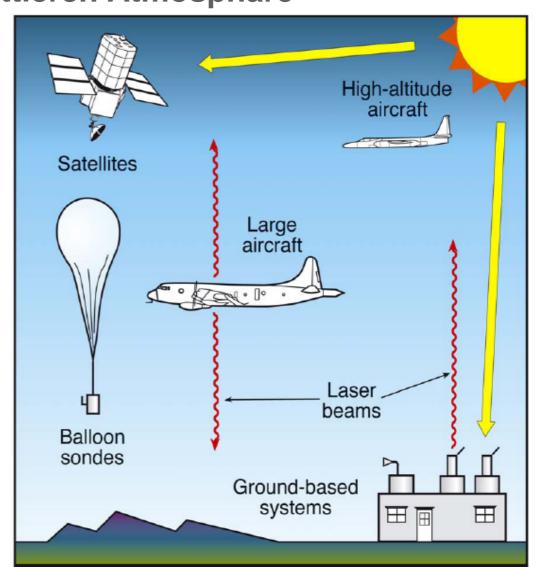


Leuchtende Nachtwolken im Sommer (~ 83 km Höhe)



Messmethoden in der Mittleren Atmosphäre

- Boden gestützt
 - Spektrophotometer
 - Lidars
- In-situ
 - Radio-, Ozonsonden
 - Forschungsballone
- Fernerkundung
 - Flugzeuge
 - Satelliten



Messmethoden in der Mittleren Atmosphäre







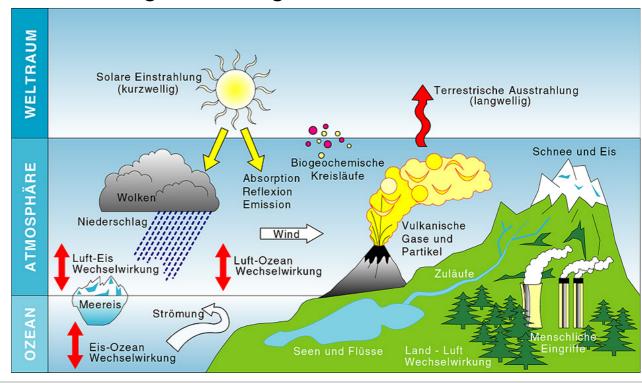




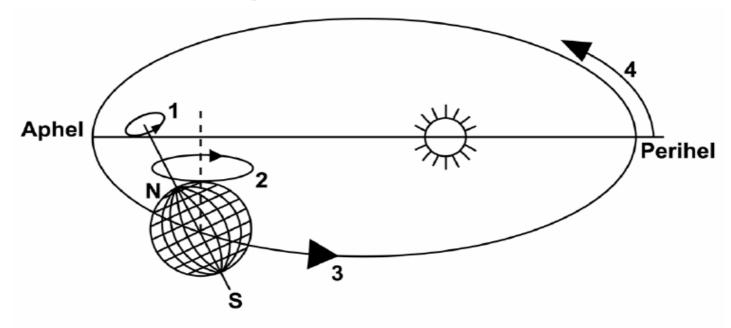
Was bestimmt unser Klima?

Wechselwirkungen im Klimasystem - Antriebe von "außen"

- Einstrahlung der Sonne
- Konzentration von Treibhausgasen (natürliche und anthropogene) und anderer strahlungsaktiver Substanzen
- Orographie, Land-See-Verteilung, Bodeneigenschaften
- Vulkanausbrüche
- **>** . . .



Zeitliche Variabilität der solaren Einstrahlung - Variation der Erdbahnparameter



- (1) Erdrotation (Tag und Nacht)
- Präzession der Erdachse; Achsneigung
- (3) Bahn der Erde um die Sonne
- (4) Drehung des großen Durchmessers der Bahnellipse (Präzession des Perihels)
- + Exzentrizität der Bahnellipse



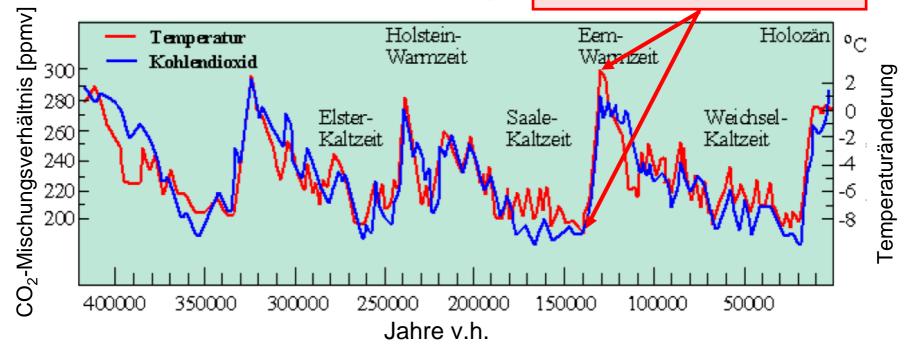
Zeitliche Variabilität der solaren Einstrahlung - Variation der Erdbahnparameter

Parameter	Einfluss auf	mittl. Periode
Exzentrizität	Intensität der am Oberrand der Atmosphäre ankommenden Solarstrahlung (Saisonalität)	95.800 Jahre
Erdachsneigung	Meridionale Verteilung der Einstrahlung	41.000 Jahre
Lage des Perihels (Präzession d. Äquinoktien)	Saisonalität der Einstrahlung	21.700 Jahre (19.500 bzw. 24.000)

Zeitliche Variabilität der solaren Einstrahlung - Variation der Erdbahnparameter

Zeitskala: Jahrhunderte, Jal = + 0.1°C in 100 Jahren

~ + 10°C in 10.000 Jahren

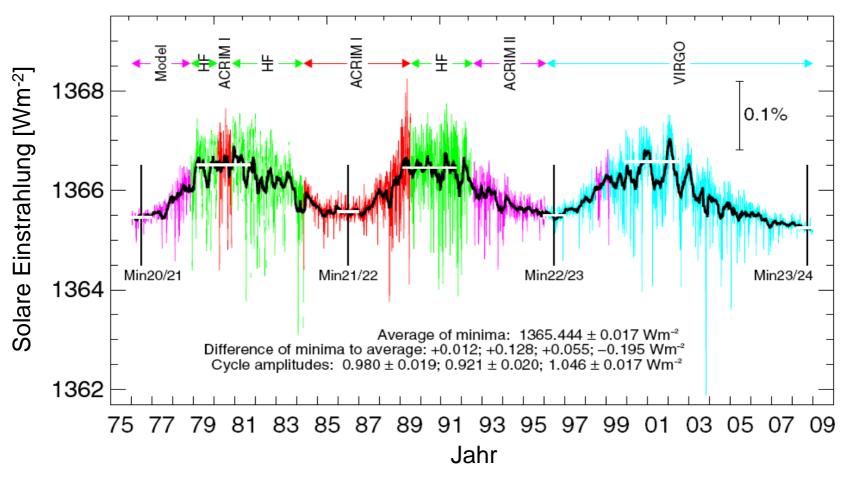


Milankovitch (1938): Veränderungen der Erdbahn um die Sonne führen zu veränderten Einstrahlungsverhältnissen auf der Erdoberfläche.

Zusammenhang zwischen Strahlungskurven und Warm-/Eiszeiten

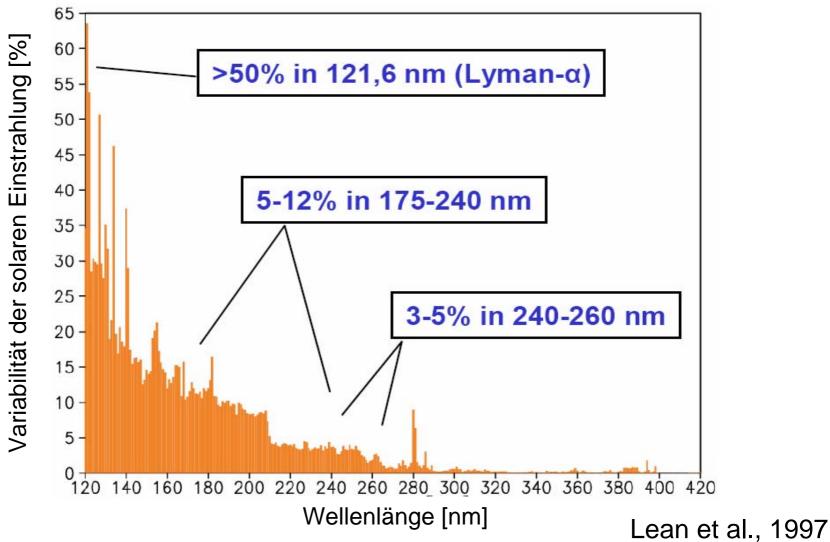


Zeitliche Variabilität der solaren Einstrahlung - Der 11-jährige Sonnenaktivitätszyklus



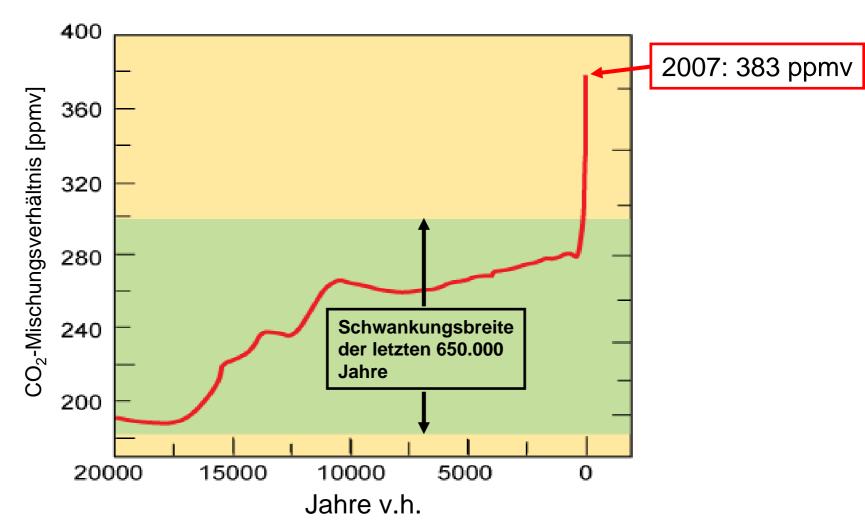


Spektrale Verteilung und Variabilität der Sonnenstrahlung



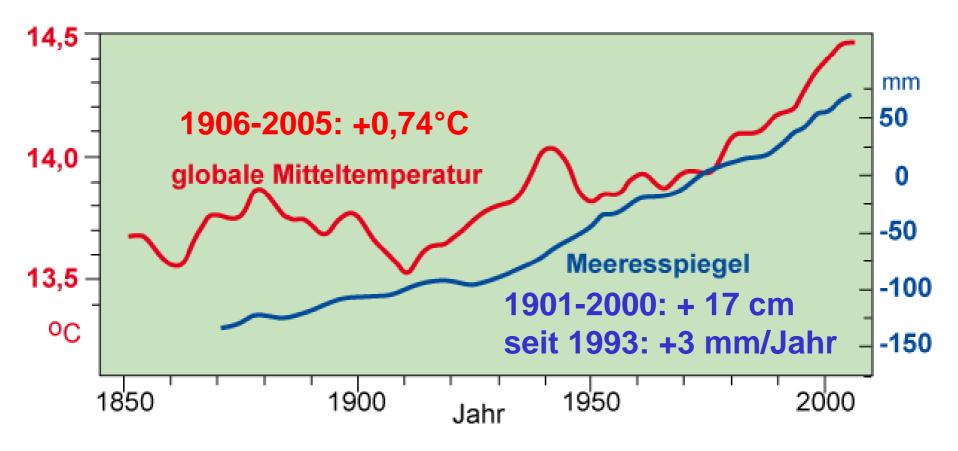


Entwicklung des Kohlendioxidgehalts in der Atmosphäre



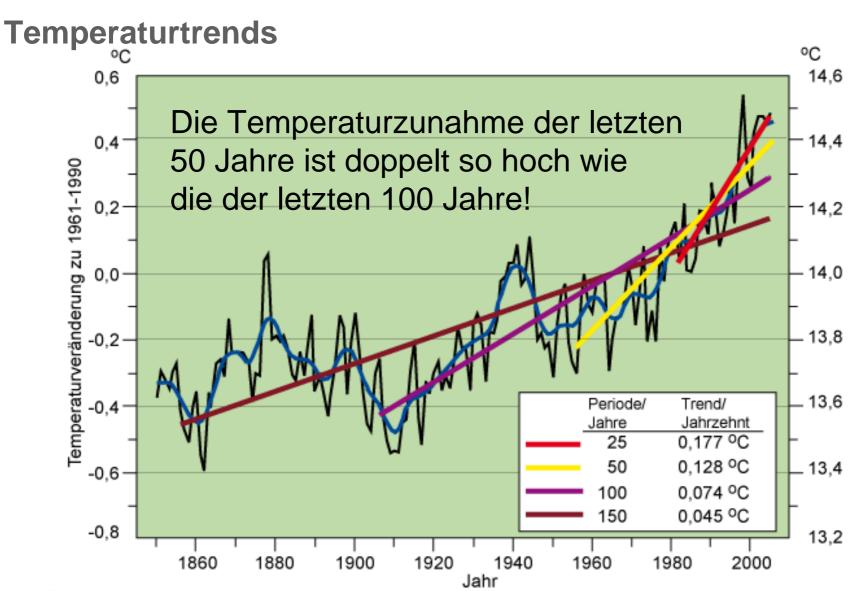


Globale Jahresmittelwerte der bodennahen Lufttemperatur und des Meeresspiegels



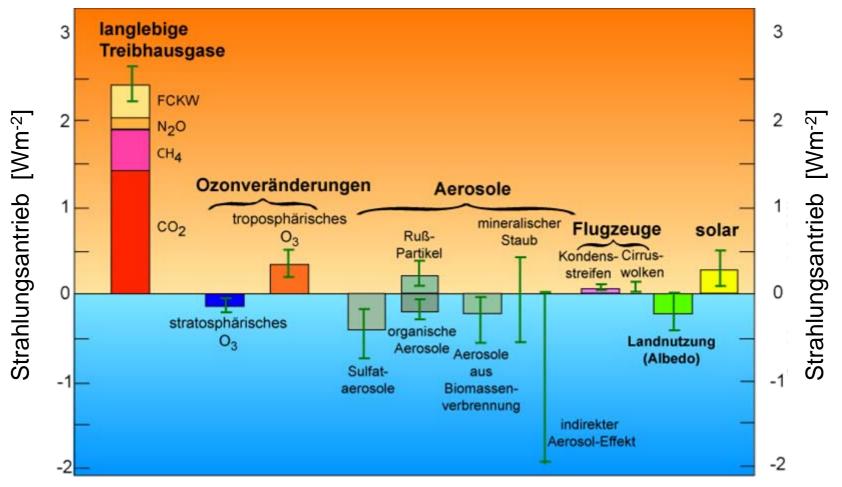
IPCC, 2007





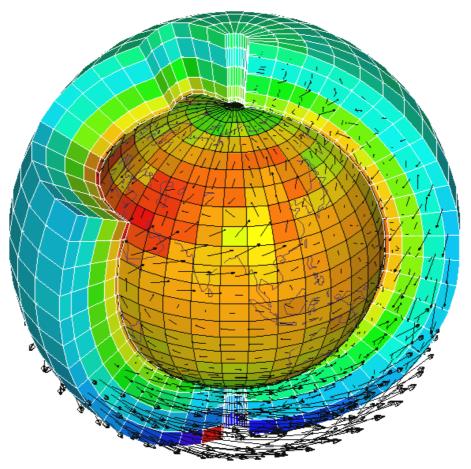


Strahlungsantrieb: Maßstab für den Einfluss, den ein einzelner Faktor auf die Veränderung des Strahlungshaushalts der Atmosphäre hat

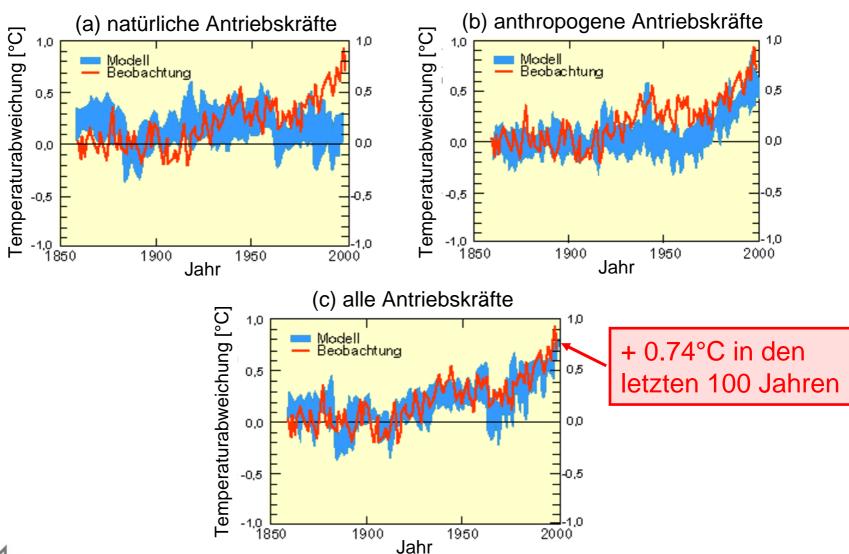


Wie funktioniert ein Klimamodell?

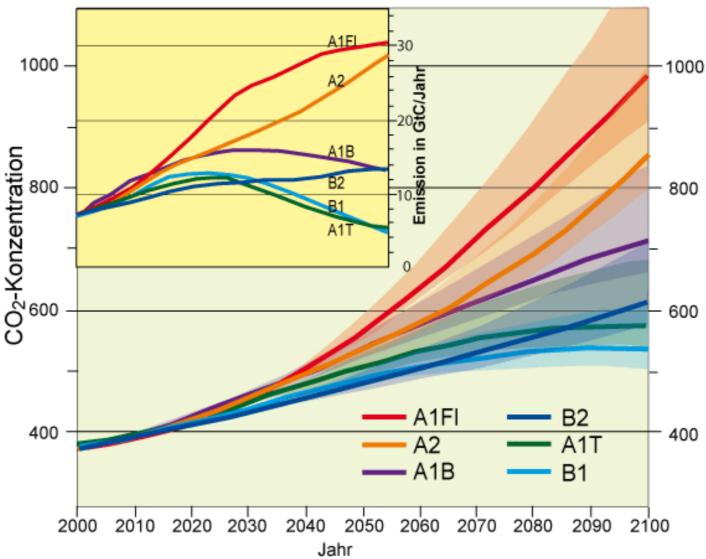
Diskretes Gitter über den Globus



Simulationen mit Klimamodellen für IPCC

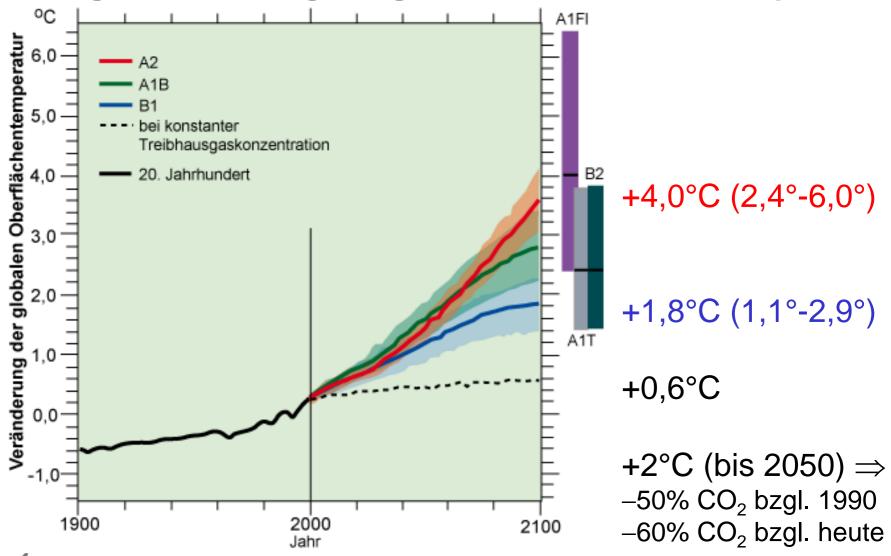


Szenarien der Zukunft (Konzentrationen und Emissionen)

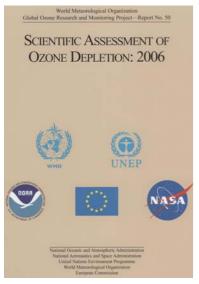




Zukünftige Entwicklung der globalen Oberflächentemperatur









Assessment Cochairs

Ayité-Lô Nohende Ajavon Daniel L. Albritton Robert T. Watson

Assessment Scientific Steering Committee

Marie-Lise Chanin Susana B. Diaz John A. Pyle A.R. Ravishankara Theodore G. Shepherd

Chapters and Lead Authors

I. Source Gases

- Chapter 1. Long-Lived Compounds (Cathy Clerbaux and Derek Cunnold)
- Chapter 2. Halogenated Very Short-Lived Substances (Katherine S. Law and William T. Sturges)

II. Ozone Changes

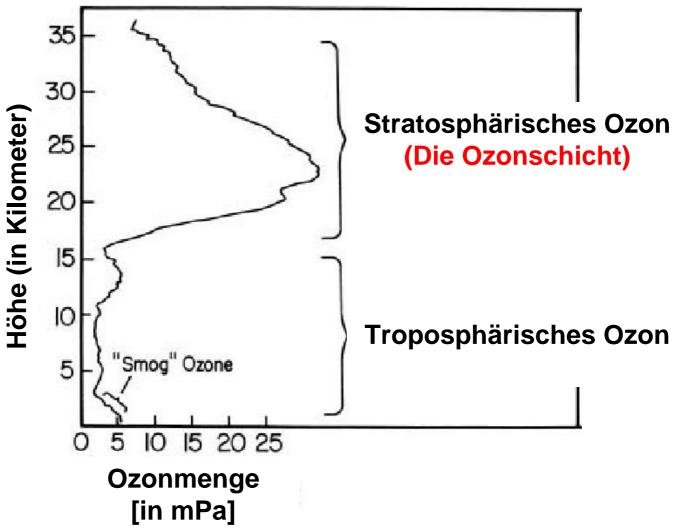
- Chapter 3. Global Ozone: Past and Present (Martyn P. Chipperfield and Vitali E. Fioletov)
- Chapter 4. Polar Ozone: Past and Present (Paul A. Newman and Markus Rex)

III. Future Expectations for Ozone, Ozone-Depleting Substances, and UV

- Chapter 5. Climate-Ozone Connections (Mark P. Baldwin and Martin Dameris)
- Chapter 6. The Ozone Layer in the 21st Century (Greg Bodeker and Darryn W. Waugh)
- Chapter 7. Surface Ultraviolet Radiation: Past, Present, and Future (Alkiviadis F. Bais and Dan Lubin)
- Chapter 8. Halocarbon Scenarios, Ozone Depletion Potentials, and Global Warming Potentials (John S. Daniel and Guus J.M. Velders)



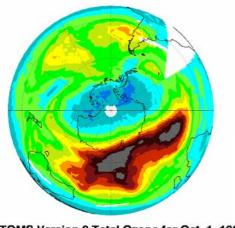
Ozon in der Atmosphäre



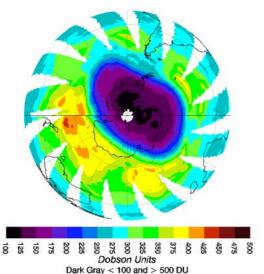


Entwicklung des Ozonlochs über der Antarktis

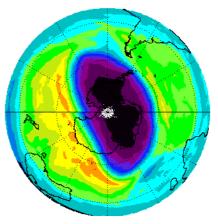
Nimbus-7/TOMS Version 8 Total Ozone for Oct 1, 1979



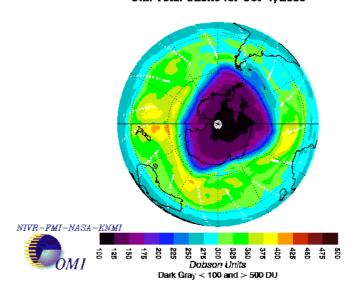
EP/TOMS Version 8 Total Ozone for Oct 1, 1997



OMI Total Ozone for Oct 1, 2006

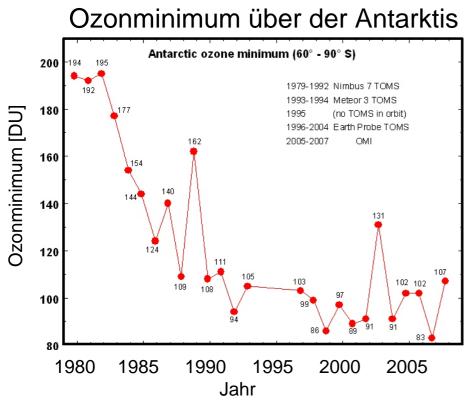


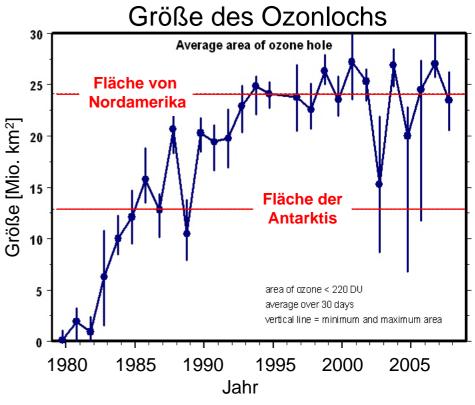
OMI Total Ozone for Oct 1, 2008





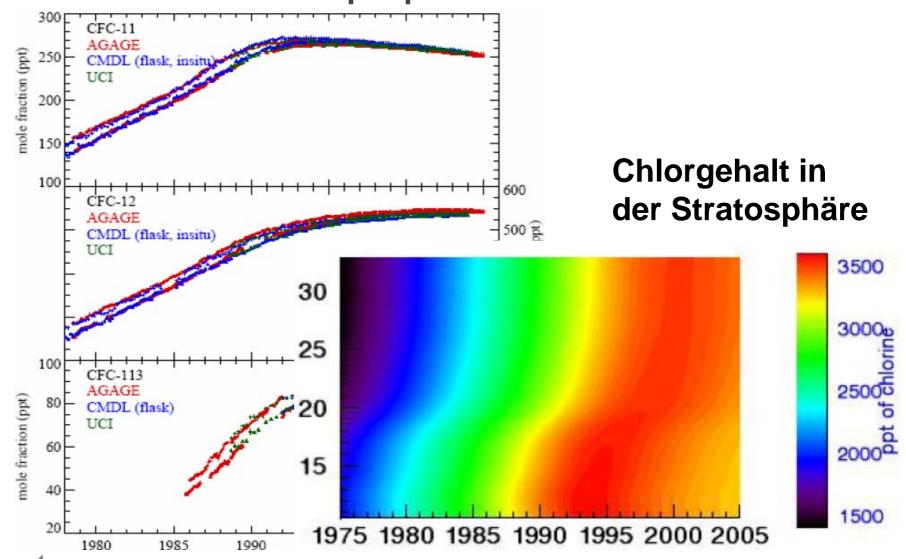
Entwicklung des Ozonlochs über der Antarktis





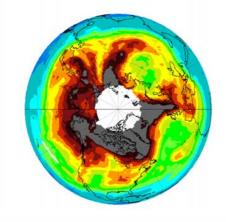


FCKW-Gehalt in der Troposphäre

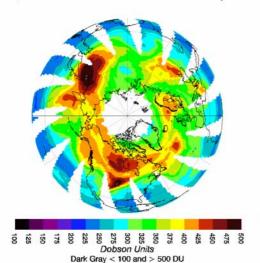


Entwicklung der Ozonschicht über der Arktis

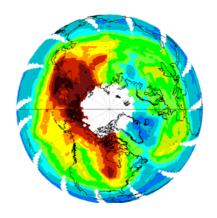
Nimbus-7/TOMS Version 8 Total Ozone for Mar 1, 1979



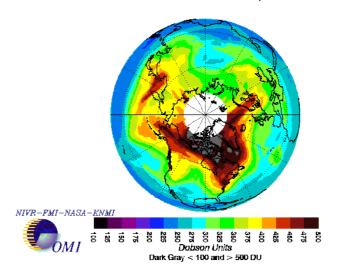
EP/TOMS Version 8 Total Ozone for Mar 1, 1997



EP/TOMS Version 8 Total Ozone for Mar 1, 2005



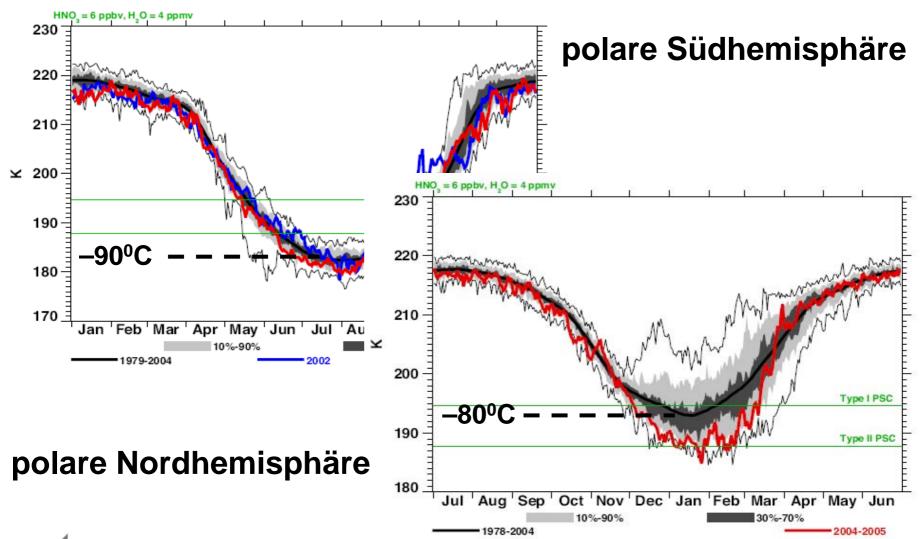
OMI Total Ozone for Mar 1, 2008



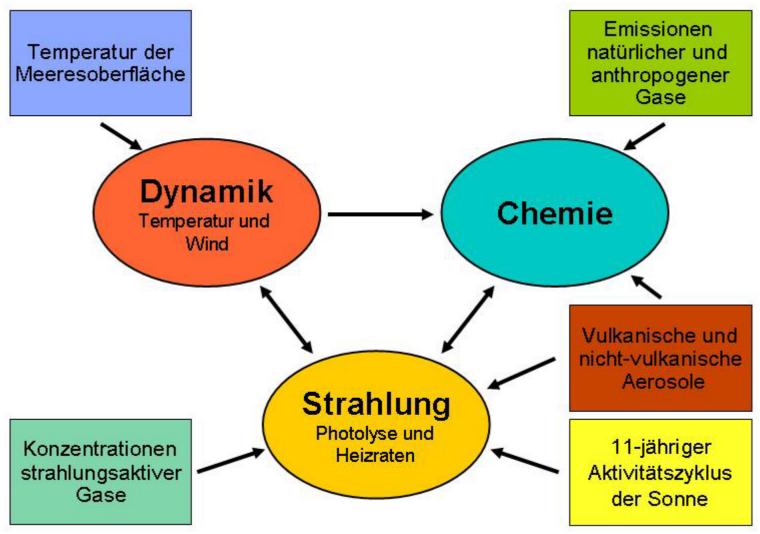




Jahresgang der stratosphärischen Temperatur

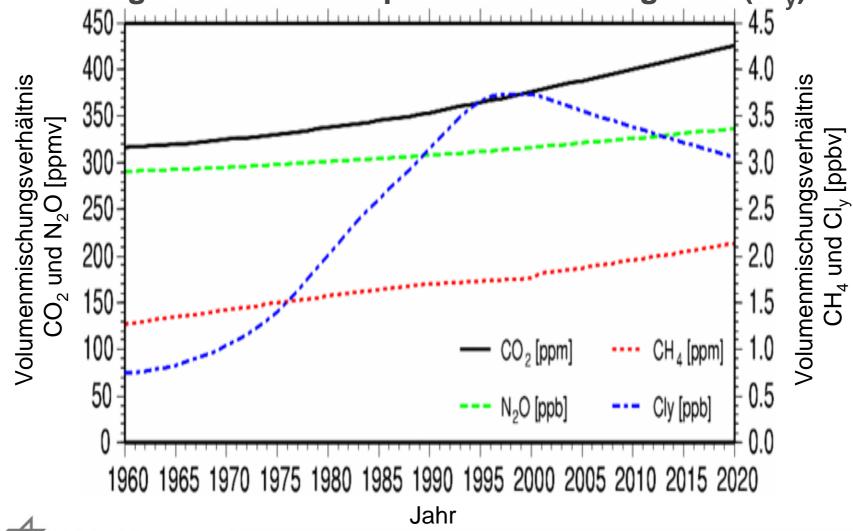


Schema eines gekoppelten Klima-Chemie-Modells

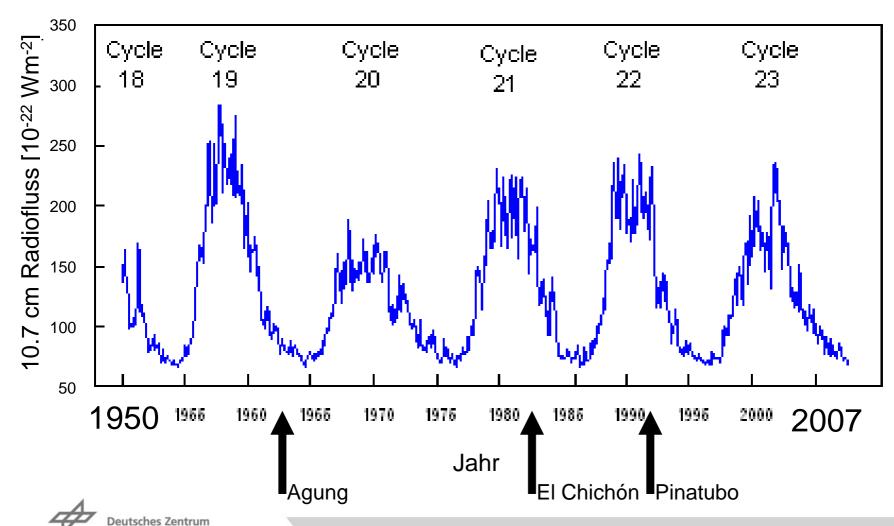




Randbedingungen für das Klima-Chemie-Modell: Treibhausgase und stratosphärischer Chlorgehalt (Cl_v)

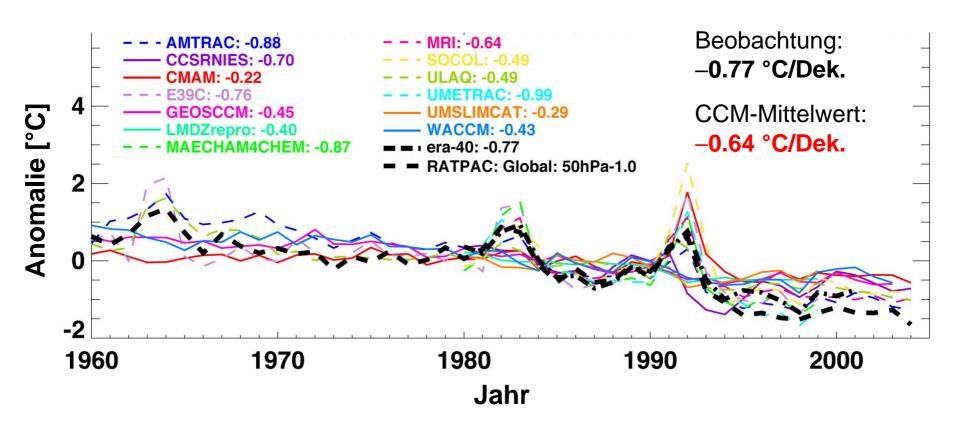


Randbedingungen für das Klima-Chemie-Modell: Der 11-jährige Sonnenaktivitätszyklus



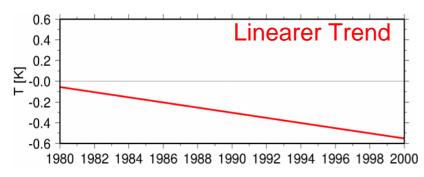
für Luft- und Raumfahrt e.V. in der Helmholtz-Gemeinschaft

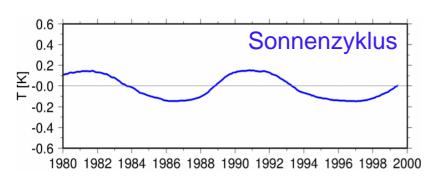
Entwicklung der globalen mittleren Jahrestemperatur in der unteren Stratosphäre (20 km)

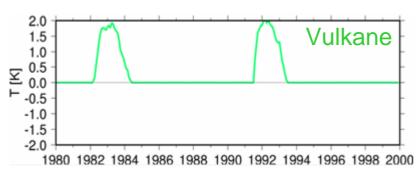


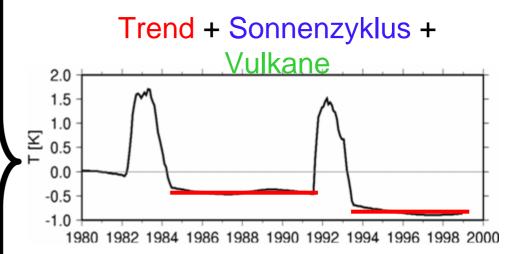


Variabilität und Trend der Temperatur in der Stratosphäre





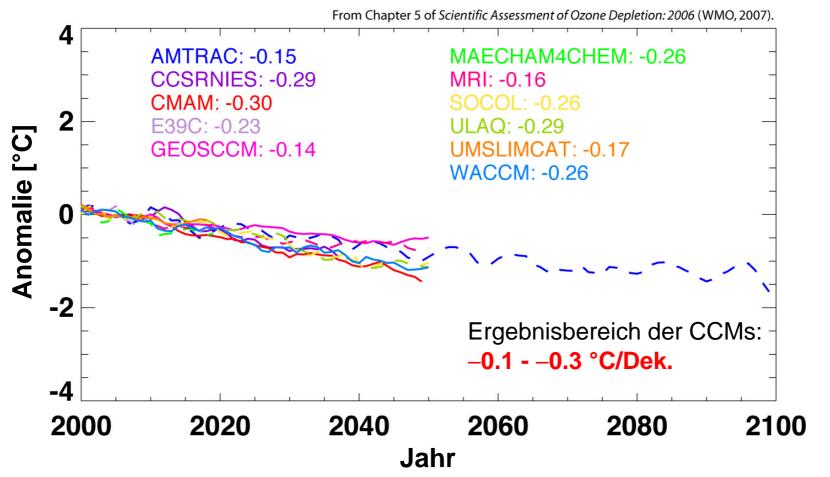




"stufenweise"Abkühlung der unteren Stratosphäre

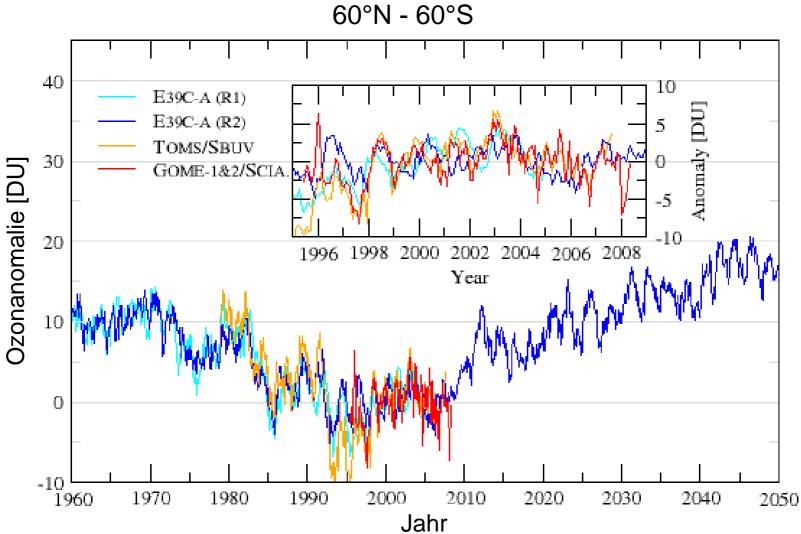


Entwicklung der globalen mittleren Jahrestemperatur in der unteren Stratosphäre (20 km)



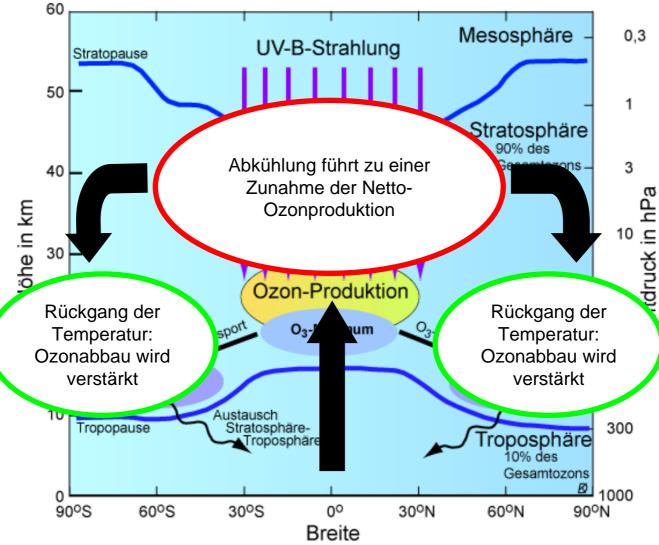


Entwicklung der Ozonschicht (1960 - 2050)





Zukünftige Entwicklung der Ozonschicht





Was wissen wir bisher?

- ✓ Die Veränderungen des Klimas und der Ozonschicht können mittels von Klima-Chemie-Modellen nachvollzogen werden, wenn sowohl natürliche als auch anthropogene Antriebe berücksichtigt werden.
- ✓ Klima-Chemie-Modelle zeigen in konsistenter Weise, dass die Erholung der Ozonschicht in einigen Regionen schneller von statten geht, wenn die Stratosphärentemperatur aufgrund des Klimawandels weiter sinkt; dies gilt nicht für die Polregionen.
- ✓ Dort führen niedrigere Temperaturen zu einer stärkeren Bildung von polaren Stratosphärenwolken (PSCs).
- ⇒ Die Erholung der Ozonschicht verläuft möglicherweise regional unterschiedlich. Sie ist <u>keine</u> simple Umkehrung des Abbaus.
- ✓ Eine vollständige Erholung der Ozonschicht einschließlich der Polarregionen wird etwa zur Mitte des Jahrhunderts erwartet.
- ? Ein "super-recovery" der Ozonschicht scheint möglich.

