

Fyzická geografie

Podzim 2012

Z0026/4 – čtvrtek 15 – 15.50, Z4

Z0026/6 – čtvrtek 16 – 16.50, Z3

Mgr. Ondřej Kinc

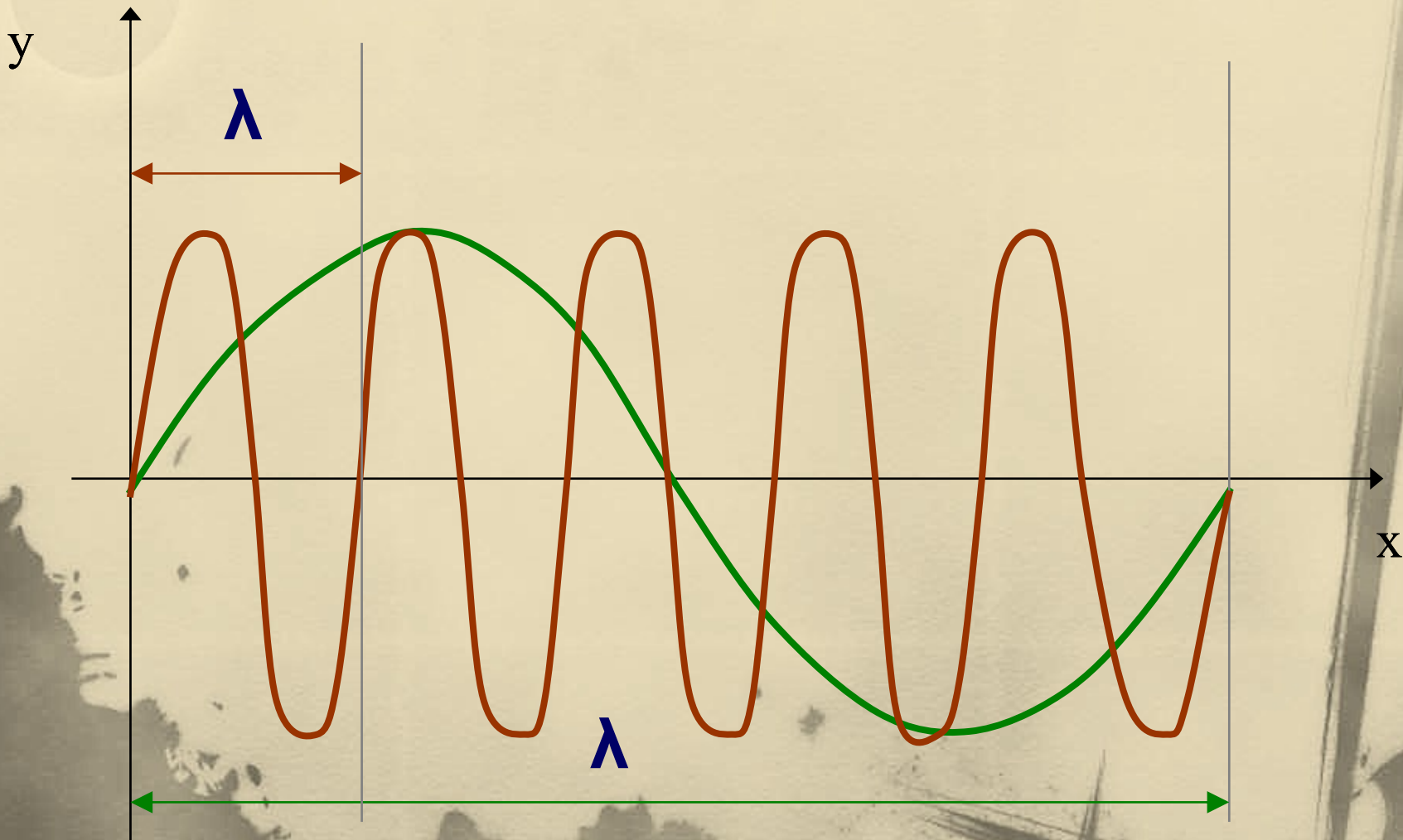
kinc@mail.muni.cz

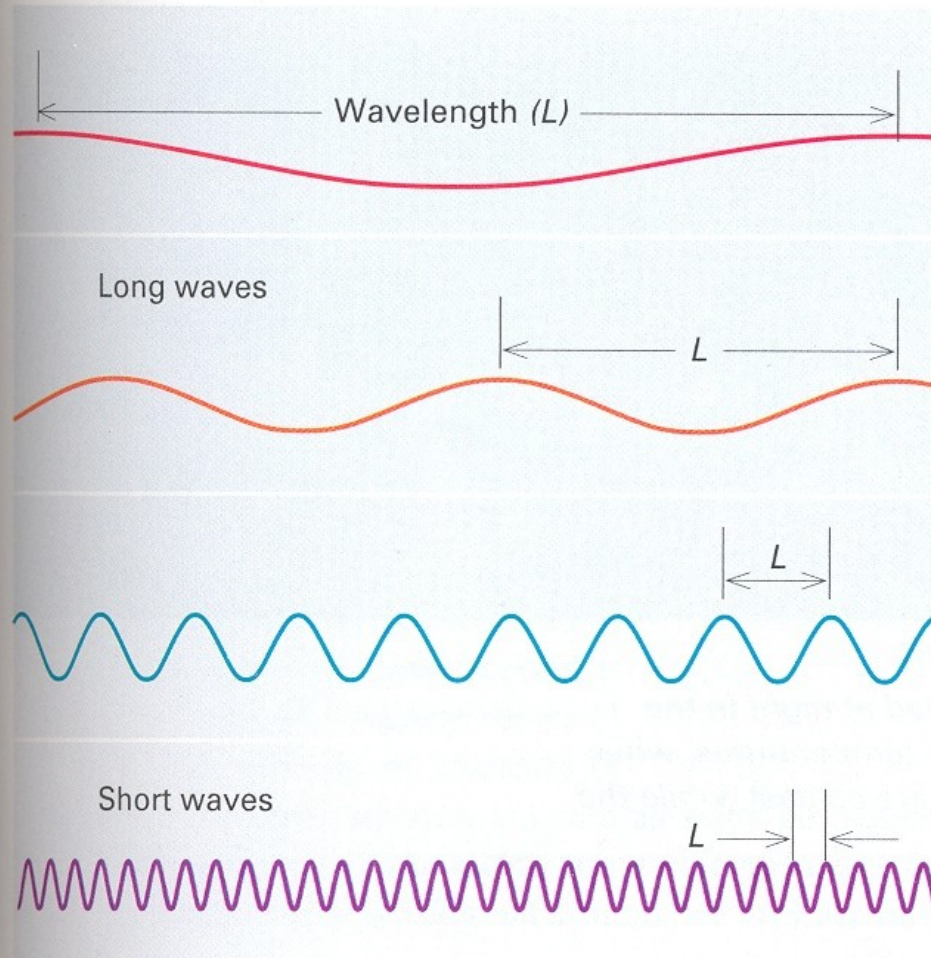
Úvod do studia - pojmy

- Zemská kůra s georeliéfem
- Atmosféra
- Hydrosféra
- Kryosféra
- Pedosféra
- Biosféra
- **Krajinná sféra Země**

Elektromagnetické záření

- **elektromagnetické záření** – soubor záření různých vlňových délek vycházejícího od povrchu objektu
- **vlňová délka L (lambda)** – vzdálenost od jednoho hřbetu vlňy k sousednímu hřbetu; jednotka – μm (10^{-6} m) nebo nm (10^{-9} m)
- $\lambda \quad * \quad \nu \quad = \quad c$
vlňová délka * frekvence = rychlost světla





2.1 Wavelength of electromagnetic radiation

Electromagnetic radiation can be described as a collection of energy waves with different wavelengths. Wavelength L is the crest-to-crest distance between successive wave crests.

Záření a teplota

■ Dva základní principy emise elektromagnetického záření:

a) nepřímý vztah mezi vlnovou délkou záření daného tělesa a jeho teplotou (Slunce –vlnové délky, Země –vlnové délky)

b) teplejší tělesa vyzařují mnohem více než tělesa chladnější (závislost na čtvrté mocnině absolutní teploty – Stefan-Boltzmannův zákon)

$$I = \delta * T^4 \text{ (W.m}^{-2}\text{)}$$

I = celková intenzita záření (..jaké množství energie daná hmota vyzařuje)

T = termodynamická teplota

δ = Stefan – Boltzmannova konstanta $5,67 \cdot 10^{-8} \text{ W.m}^{-2} \cdot \text{K}^{-4}$

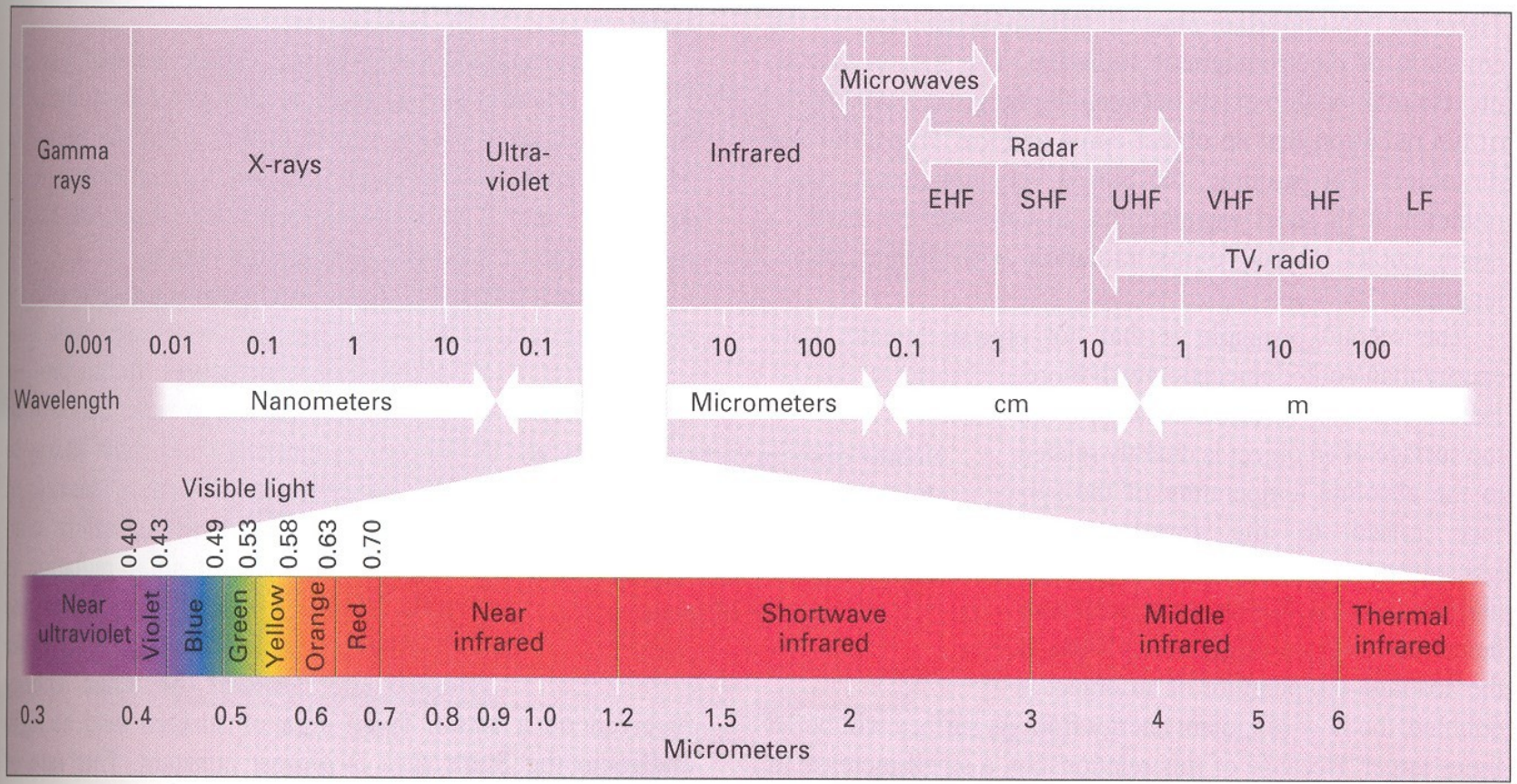
Sluneční záření

- Slunce: jaderné reakce proton-protonového cyklu (přeměna vodíku na)
- povrchová teplota cca **????? °C, K**
- teplota jádra : cca 13,6 milionů °C, K
- výkon Slunce $2,8 \cdot 10^{26}$ W – rychlost elektromagnetického záření $300\,000 \text{ km} \cdot \text{s}^{-1}$ – 8 1/3 min. než dorazí na Zemi
- vzdálenější planety – méně energie od Slunce; Země – $1,7 \cdot 10^{17} \text{ W}$

Spektrum elektromagnetického záření

- a) ultrafialové záření – $0,2-0,4 \mu\text{m}$ – pohlceno téměř úplně plyny v atmosféře – škodlivé pro živé organismy
- b) viditelné záření – $0,4-0,7 \mu\text{m}$ – světelná energie – barva závislá na vlnové délce (fialové, modrá, zelená, žlutá, oranžová, červená) – jen malá část pohlcována
- c) krátkovlnné infračervené záření – $0,7-3 \mu\text{m}$ – lidské oko není na ně citlivé – snadno proniká atmosférou
- a) + b) + c) = **záření**
- d) tepelné infračervené záření – $> 3 \mu\text{m}$ – vydáváno chladnějšími objekty – pocíťováno jako teplo
– označuje se jako**záření** (tepelné snímkování)

2.2 The electromagnetic spectrum Electromagnetic radiation can exist at any wavelength. By convention, names are assigned to specific wavelength regions as shown in the figure.



Charakteristiky slunečního záření

- různá intenzita vyzařování podle vlnové délky: ultrafialové – 9 %, viditelné – 41 %, krátkovlnné infračervené – ... %
- intenzita slunečního záření je největší ve viditelné části spektra
- **solární konstanta** - celková intenzita elektromagnetického záření Slunce, dopadajícího na horní hranici atmosféry na jednotkovou plochu kolmou k paprskům při střední vzdálenosti Země-Slunce
- $I_s = \dots\dots \text{W.m}^{-2} \pm 0,3 \%$

Globální radiační bilance

- Země stále pohlcuje krátkovlnné sluneční záření a vydává dlouhovlnné záření – **radiační bilance**
- krátkovlnné záření je zčásti odráženo zpět do meziplanetárního prostoru (též oblaky, částicemi), zčásti pohlcováno v atmosféře a na aktivním povrchu (vzestup teploty)
- dlouhovlnné záření uniká do meziplanetárního prostoru (pokles teploty)
- dlouhodobě je příjem krátkovlnného záření vyrovnáván výdejem dlouhovlnného záření (zářivá rovnováha)

Energetická bilance

$$B_e = B - P + Q_v - LV$$

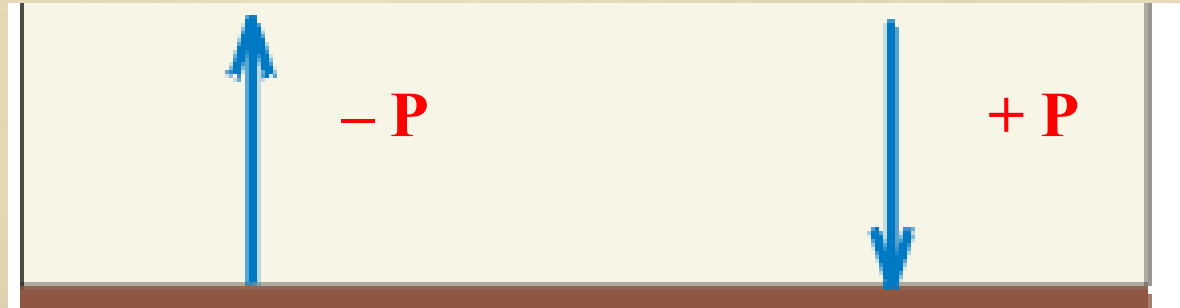
- B = radiační bilance
- P = tok tepla (výměna tepla) mezi atmosférou a zemským povrchem
- Q_v = tok tepla mezi zemským povrchem a jeho podložím
- LV = tok tepla spojený s fázovými přeměnami vody

■ P – tok tepla mezi atmosférou a zemským povrchem

- Molekulární vedení
- Turbulence + konvekce

1. povrch je teplejší
než vzduch

2. povrch je chladnější
než vzduch



Energie směřuje do atmosféry,
povrch se ochlazuje

Energie směřuje k povrchu,
ten se otepluje

■ Q_v - Tok tepla do půdy

1. Povrch je chladnější než podloží

2. Povrch je teplejší než podloží



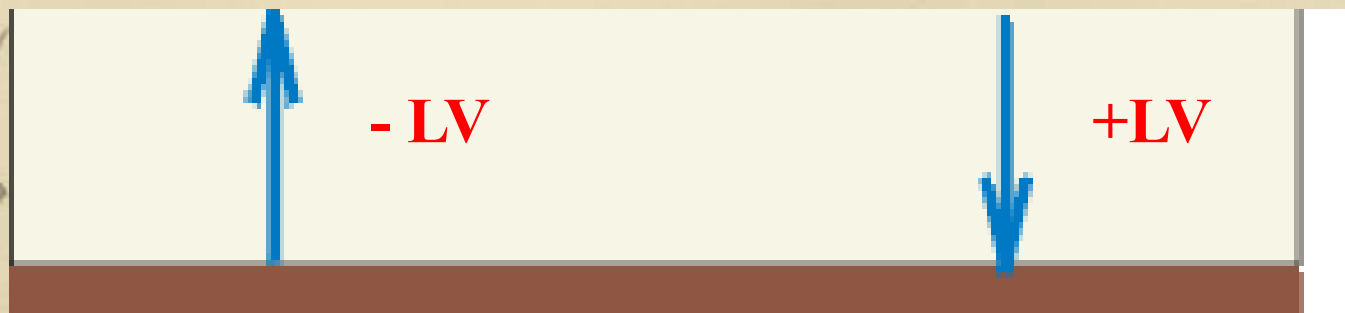
Povrch se
otepluje

Povrch se
ochlazuje

■ LV – tok tepla spojený s fázovými premenami vody

1. Vzduch je
chladnejší než povrch

2. Vzduch je
teplejší než povrch

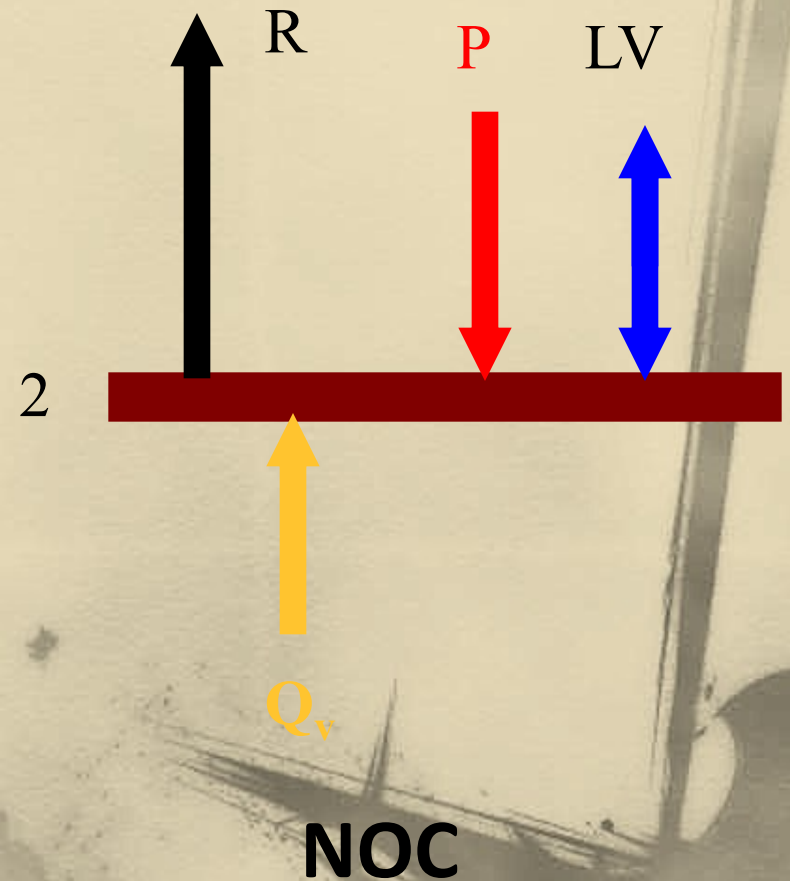
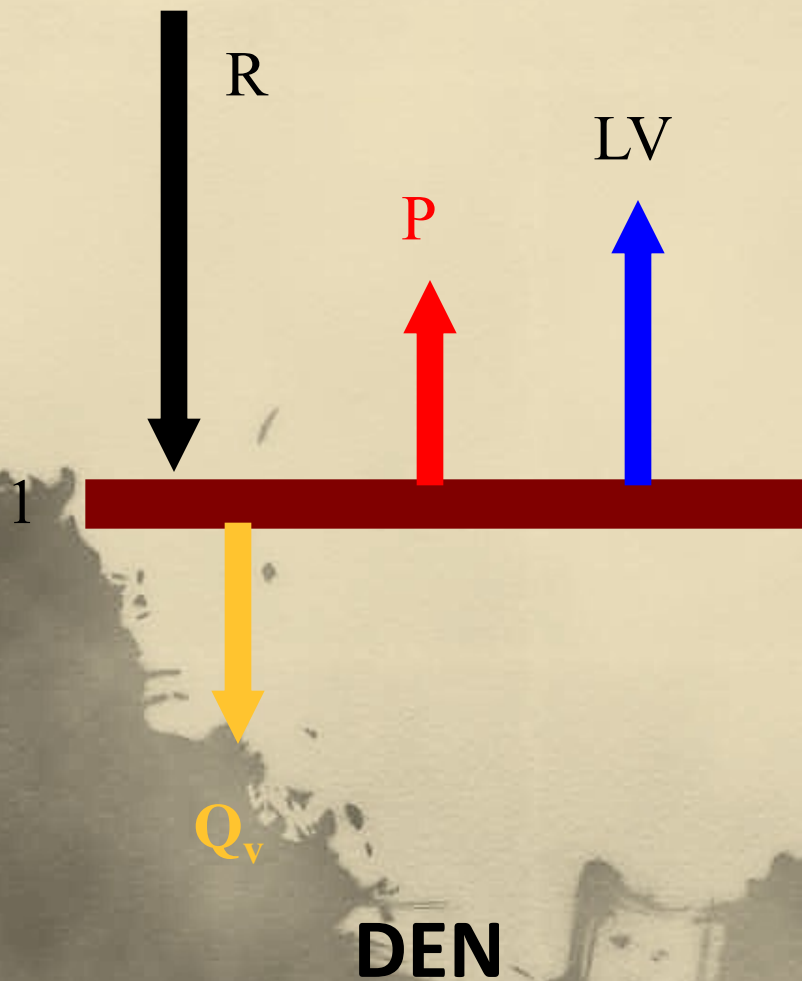


Povrch se ochlazuje
vzduch se nezahřívá

Vzduch se neochlazuje, povrch
se zahřívá

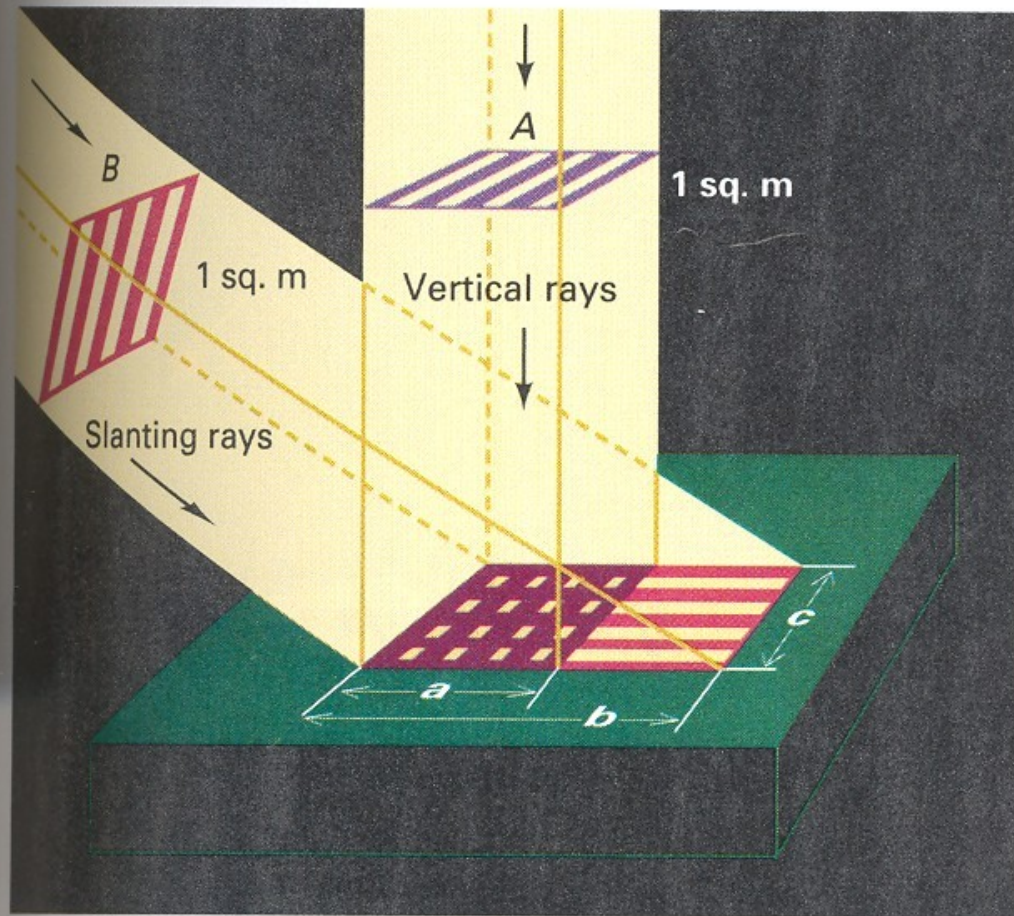
■ Energetická bilance

šipka = směr zisku energie



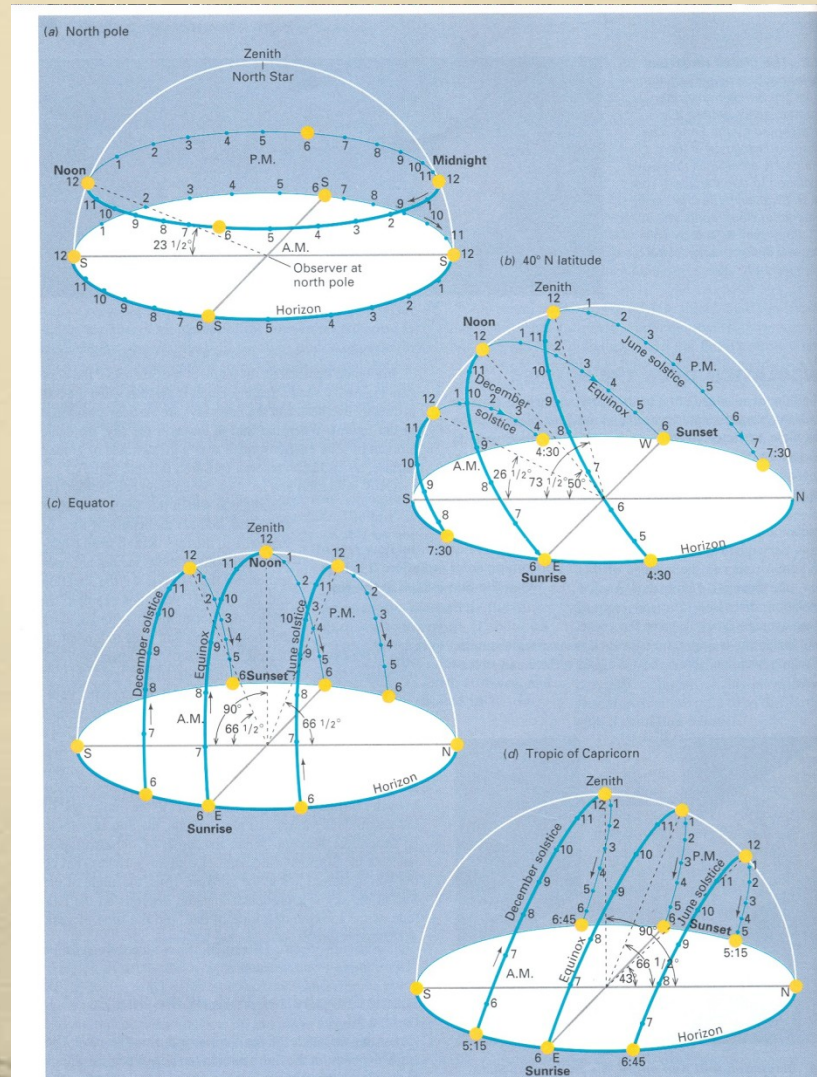
Insolace

- sluneční záření je proměnlivé v závislosti na čase a na místě na Zemi
- **insolace** – tok dopadající sluneční energie na exponovaný povrch pro sférickou Zemi bez atmosféry ($\text{W}\cdot\text{m}^{-2}$) – závisí na výšce Slunce (maximální pro Slunce v zenitu)
- -výška Slunce závisí na zeměpisné šířce, části dne a části roku



2.6 Insolation and Sun angle The angle of the Sun's rays determines the intensity of insolation on the ground. The energy of vertical rays A is concentrated in square a by c, but the same energy in the slanting rays B is spread over a larger rectangle, b by c.

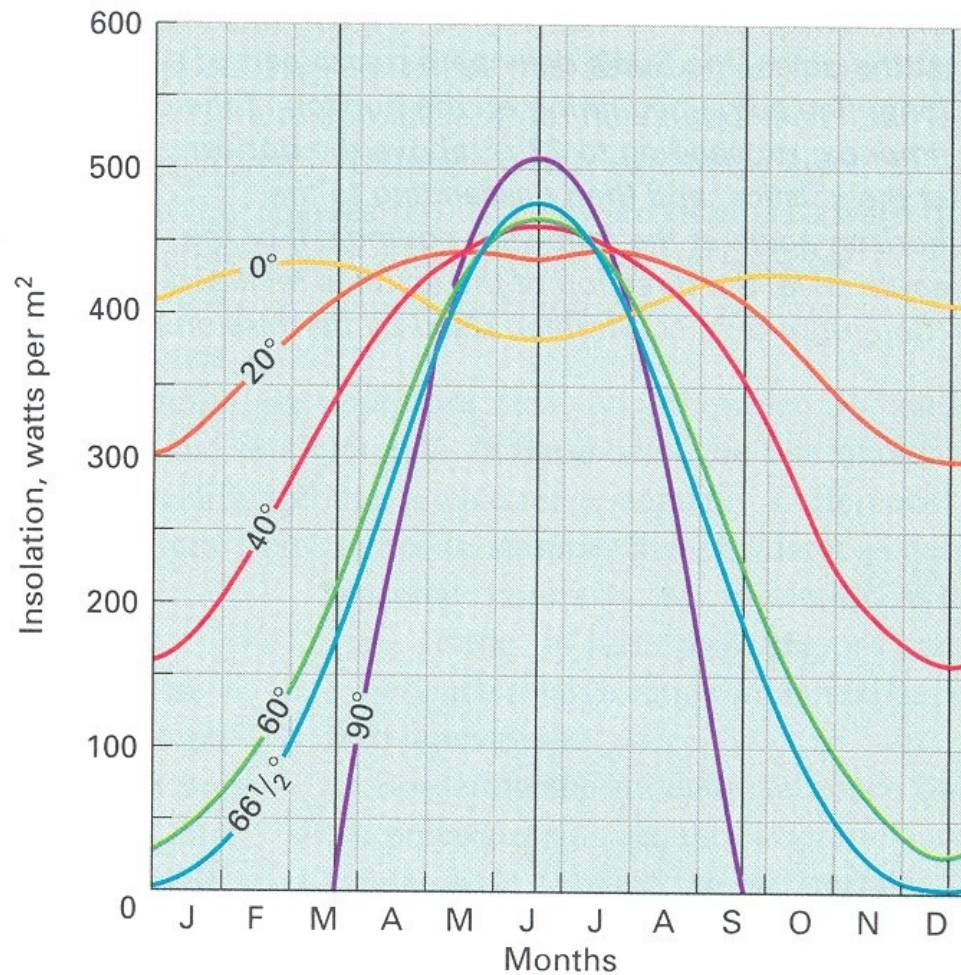
Dráha slunce na obloze



2.7 The path of the Sun in the sky at different latitudes and seasons The Sun's path in the sky can change greatly in position and height above horizon through the seasons. (a) North pole. (b) 40° N latitude. (c) Equator. (d) Tropic of capricorn. (Parts a, c, d, Copyright © A. N. Strahler. Used by permission.)

Denní insolace během roku

- denní insolace závisí na úhlu dopadu slunečních paprsků a době expozice (tedy na zeměpisné šířce a roční době)
- v pásmu mezi obratníky existují dvě maxima (na rovníku v době rovnodenností), která se od rovníku k obratníkům přibližují až splývají v jedno maximum
- mezi obratníky a polárními kruhy – maximum při letním slunovratu, minimum při zimním slunovratu
- mezi polárními kruhy a póly – minimum nulové postupně se rozšiřující na půl roku

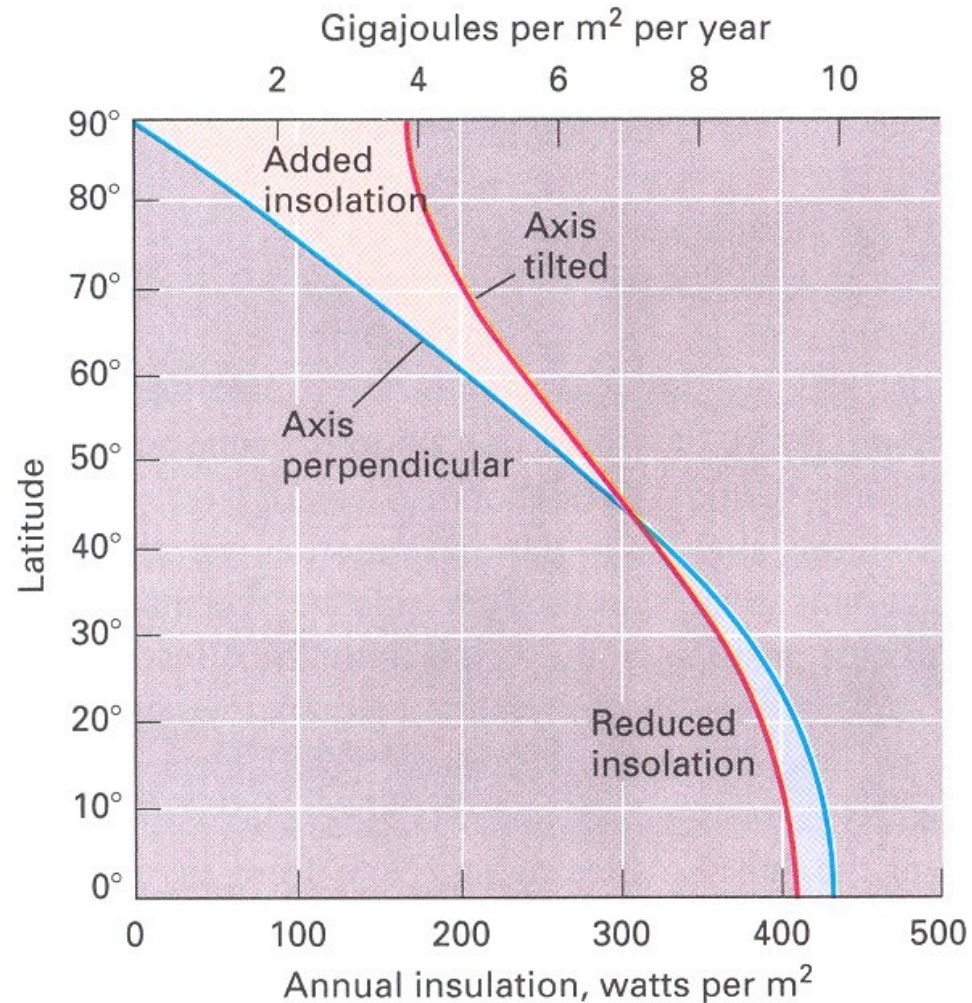


2.8 Daily insolation through the year at various latitudes (northern hemisphere) Black lines mark the equinoxes and solstices. Latitudes between the equator (0°) and tropic of cancer ($23\frac{1}{2}^\circ$ N) show two maximum values; others show only one. Poleward of the arctic circle ($66\frac{1}{2}^\circ$ N), insolation is zero for at least some period of the year. (Copyright © A. N. Strahler. Used by permission.)

Roční insolace dle zeměpisných šířek

- roční insolace plynule klesá od rovníku k pólu – na pólu asi 40 % hodnoty insolace na rovníku
- díky sklonu zemské osy je významná část insolace přerozdělena od rovníku k pólům a střídají se roční období

2.10 Annual insolation from equator to pole for the Earth The red line shows the actual curve. The blue line shows what the annual insolation would be if the axis were perpendicular to the plane of the ecliptic.



Světové šířkové zóny

- rovníkový pás (10° s.š. – 10° j.š.) – intenzivní insolace během roku, dny a noci téměř stejně dlouhé
- tropický pás ($10-25^{\circ}$ z.š.) – roční cyklus, velká roční insolace
- subtropický pás ($25-35^{\circ}$ z.š.)
- pás mírných šířek ($35-55^{\circ}$ z.š.) – velké rozdíly ve výšce Slunce a délce dnů a nocí mezi zimou a létem
- subarktický (subantarktický) pás ($55-60^{\circ}$ z.š.)
- arktický (antarktický) pás ($60-75^{\circ}$ z.š.) – velké rozdíly v délce dne a v insolaci
- polární pás (nad 75° z.š.) – dominuje vždy téměř půl roku polární den a polární noc