

Statisztikus klimatológia

Országos Meteorológiai Szolgálat
Előrejelzési és Éghajlati Főosztály
Éghajlati Osztály

2022 nyári gyakorlat

Éghajlati osztály főbb témakörei

- Magyarország éghajlatának vizsgálata
 - Hosszú adatsorok elemzése
 - Megfigyelt éghajlatváltozás
 - Extrém klímaindexek változása
- Éghajlati szélsőségek vizsgálata
- Kockázat-elemzés
- Részvétel nemzetközi projektekben
- Alkalmazott klimatológiai vizsgálatok
 - Aszályindexek vizsgálata
 - Agrometeorológia
 - ATLASZ

AZ ÉGHAJLAT MATEMATIKAI STATISZTIKAI MODELLJE

Meteorológiai esemény: $\underline{X} \in B$ ($B \subset \mathbb{R}^n$),

ahol \underline{X} meteorológiai (vektor)változó.

Éghajlat ismerete: a $P(\underline{X} \in B)$ valószínűségek ismerete

Éghajlat változása, módosulása:

a valószínűségek, valószínűségi eloszlások – feltételezhetően – lassú időbeli változása.

Az éghajlat vizsgálatának célja:

valószínűségek, statisztikai paraméterek becslése, modellezése

A vizsgálat tárgya, eszköze: adatok, matematikai statisztika

Cél, tárgy és eszköz együtt: statisztikus klimatológia

ADATSZERVEZÉS

Mi a probléma az adatokkal?

A minőség szempontjából: adatahiányok, mérési hibák, inhomogenitások (a mérőhálózat változásából következően)

A térbeli reprezentativitás szempontjából: pontonkénti mérések, továbbá ezek és rácspontokra adott háttérinformációk (pl. radar, műhold, előrejelzési adatok) együttes kezelése.



STATISZTIKUS KLIMATOLÓGIA

MATEMATIKAI SZOFTVEREINK

http://www.met.hu/en/omsz/rendezvenyek/homogenization_and_interpolation/software/

MASHv3.03

(Multiple Analysis of Series for Homogenization; *Szentimrey, T.*)

Állomás adatsorok homogenizálása, ellenőrzése és pótlása

MISHv1.03

(Meteorological Interpolation based on Surface Homogenized Data Basis; *Szentimrey, T. and Bihari, Z.*)

Éghajlati statisztikai paraméterek modellezése, meteorológiai adatok interpolációja és pótlása

A homogenizálás problematikája

Inhomogén adatsor: a mérési körülmények változásából következően, megváltozik az adatsor elemeinek valószínűségi eloszlása.

Éghajlatváltozás: időben változik az adatsor elemeinek valószínűségi eloszlása.

Homogenizálás: úgy korrigálni az elemek valószínűségi eloszlásának inhomogenitását, hogy ne rontsuk el az éghajlatváltozást.

Mi lett volna, ha azonos körülmények között mértünk volna?

WMO GUIDE (**Guidelines on Homogenization**)

https://library.wmo.int/index.php?lvl=notice_display&id=21756

A homogenizálás matematikai formalizálása

Tfh napi vagy havi adatsoraink vannak

$Y_1(t)$ ($t = 1, 2, \dots, n$): az új megfigyelési rendszer sora

$Y_2(t)$ ($t = 1, 2, \dots, n$): a régi megfigyelési rendszer sora

$1 \leq T < n$: töréspont

T előtt: csak az $Y_2(t)$ ($t = 1, 2, \dots, T$) használható

T után: csak az $Y_1(t)$ ($t = T + 1, \dots, n$) használható

Valószínűségi eloszlásfüggvények:

$$F_{1,t}(y) = P(Y_1(t) < y) \quad , \quad F_{2,t}(y) = P(Y_2(t) < y) \quad , \quad t = 1, 2, \dots, n$$

$F_{1,t}(y)$, $F_{2,t}(y)$ változnak az időben, éghajlatváltozás!

A homogenizálás elméleti formulája

Inhomogenitás: $F_{2,t}(y) \neq F_{1,t}(y)$ ($t = 1, 2, \dots, T$)

$Y_2(t)$ homogenizálása ($t = 1, 2, \dots, T$):

$Y_{1,2h}(t) = F_{1,t}^{-1}(F_{2,t}(Y_2(t)))$, ekkor $P(Y_{1,2h}(t) < y) = F_{1,t}(y)$

Problémák

Töréspontok (T) detektálása?

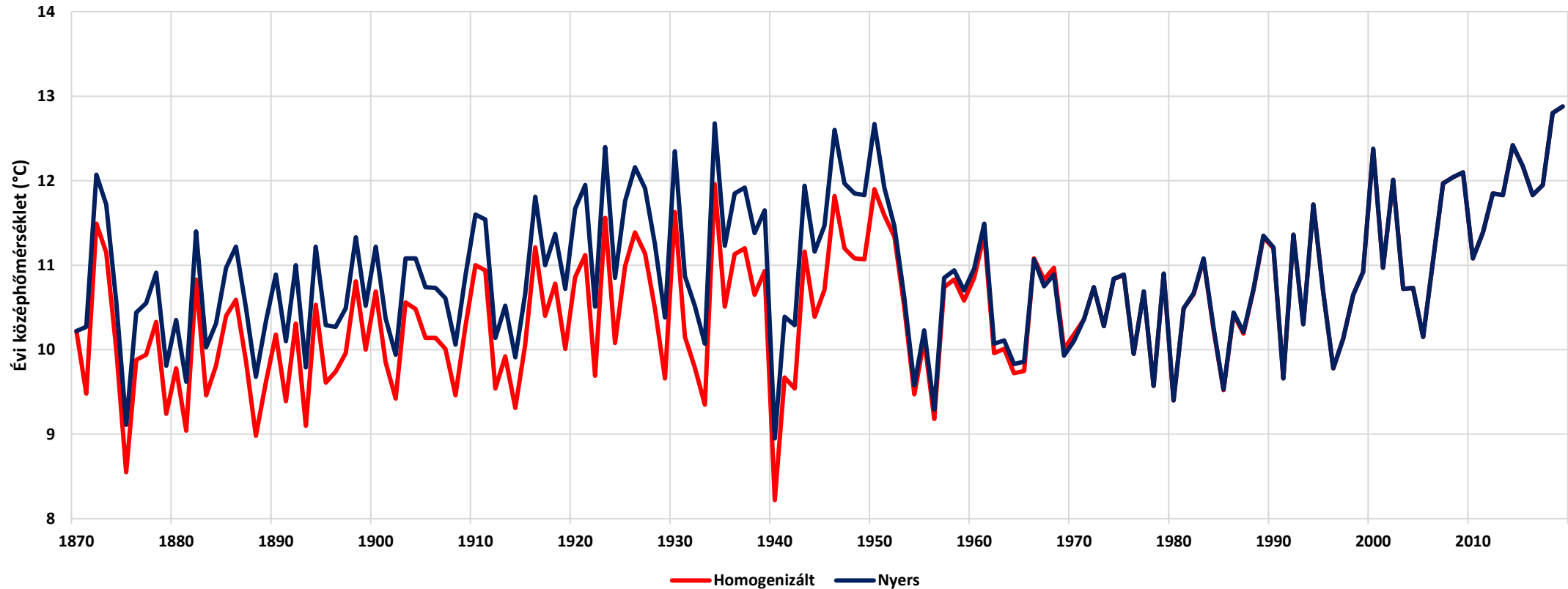
$F_{1,t}(y)$, $F_{2,t}(y)$ ($t = 1, 2, \dots, T$) eofv-ek becslése?

i, $F_{1,t}(y)$, $F_{2,t}(y)$ változnak az időben, éghajlatváltozás!

ii, Nincs minta az $F_{1,t}(y)$ ($t = 1, 2, \dots, T$) eofv-ekre

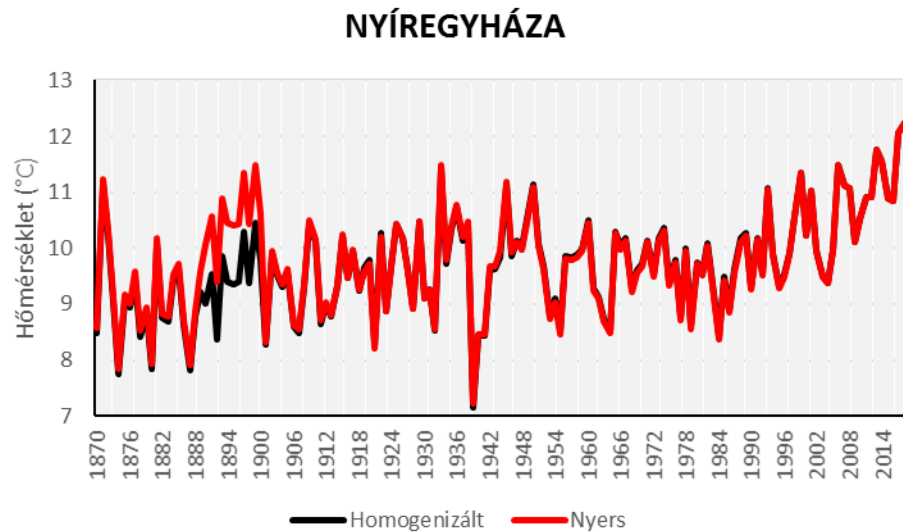
Szeged: külterületre költöztetés

Szeged



1951 repülőtérre telepítés a belvárosból. Ugyanekkor napi 3 mérés helyett napi 8 mérés.

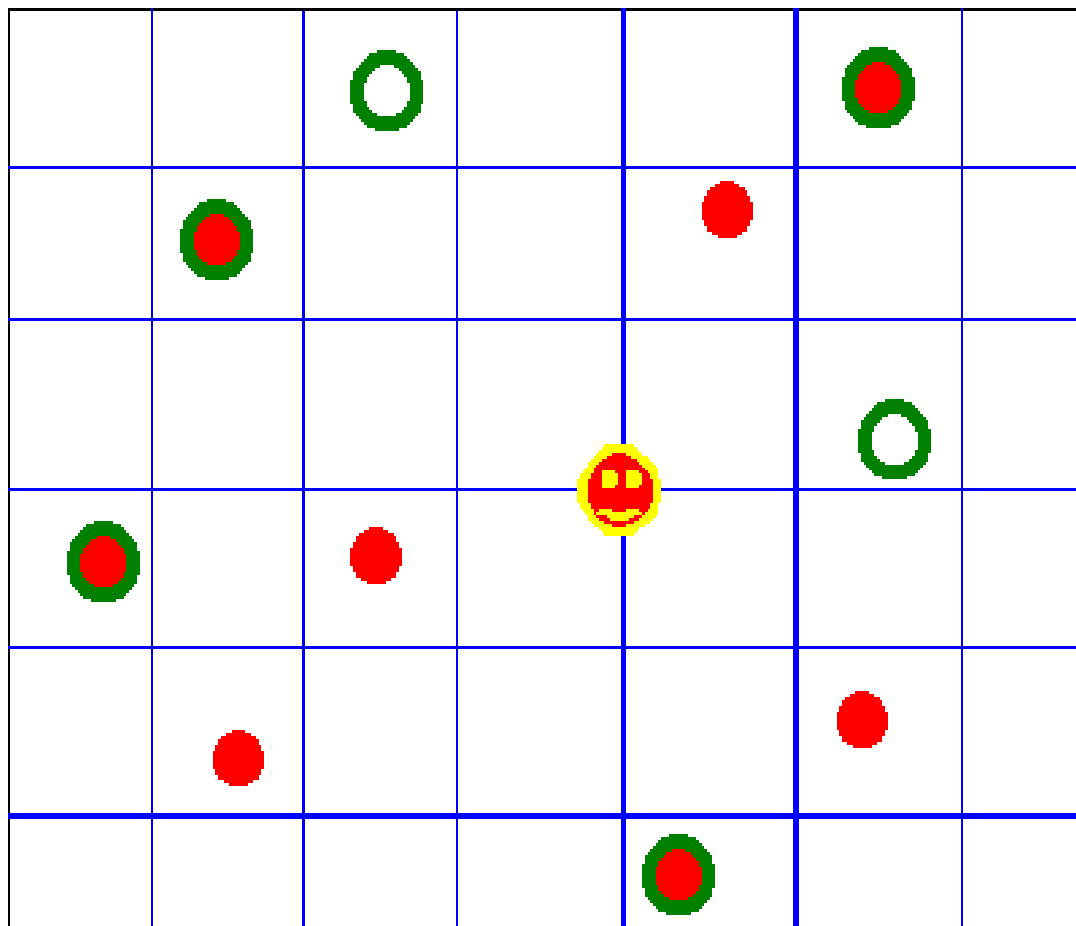
Mérési időpontok megváltozása



Nyers és **homogenizált** adatsorból számolt évi középhőmérséklet értékek, **Nyíregyháza állomáson**. A grafikonon jól látszik, hogy 1890-1901-ig a homogenizált sor jóval a nyers adatsor alatt halad, melyet az okoz, hogy az észlelések más időpontban voltak. Reggel 1 órával később, az esti mérés 1 órával előbb.

Nyíregyházán a mérési időpontokban történt váltás okoz a detektált éghajlatváltozással azonos nagyságrendű inhomogenitást.

Földfelszíni értékekre vonatkozó információk



- : Megszűnt régi állomás, hosszú adatsorral (Térbeli és időbeli minta!)
- : Új automata állomás, rövid adatsorral (prediktor)
- : Megszűnt régi állomás és új automata állomás (prediktor) (Térbeli és időbeli minta!)
- 😊 : Tetszőleges hely, adat nélkül (prediktandus)
- + : Rácspontok háttérinformációval, pl. előrejelzés, műhold, radar



A lineáris regressziós formula

A $Z(\mathbf{s}_0, t)$ prediktandusnak a $\mathbf{Z}(t)$ prediktorokra vonatkozó lineáris regressziója az alábbi formában írható fel:

$$\hat{Z}_{LR}(\mathbf{s}_0, t) = E(Z(\mathbf{s}_0, t)) + \mathbf{c}^T \mathbf{C}^{-1} (\mathbf{Z}(t) - E(\mathbf{Z}(t)))$$

A különböző lineáris interpolációs formulák mindegyike visszavezethető a többváltozós lineáris regresszióra.

A térbeli interpoláció matematikai statisztikai modellje (lineáris), alapfogalmak

Meteorológiai változók

$Z(\mathbf{s}_0, t)$: prediktandus

$Z(\mathbf{s}_i, t)$ ($i = 1, \dots, M$) : prediktorok

$\mathbf{Z}^T(t) = [Z(\mathbf{s}_1, t), \dots, Z(\mathbf{s}_M, t)]$: prediktorok vektorformában

Az \mathbf{s} helyvektor az adott D térség eleme, t az idő.

$$\hat{Z}(\mathbf{s}_0, t) = \alpha_0 + \sum_{i=1}^M \alpha_i \cdot Z(\mathbf{s}_i, t) \quad \text{Ahol } \alpha_0, \alpha_i \text{ (} i = 1, \dots, M \text{)}$$

interpolációs paraméterek.

Az interpolációs hiba jellemzése

$$MSE(\mathbf{s}_0) = E \left(\left(Z(\mathbf{s}_0, t) - \hat{Z}(\mathbf{s}_0, t) \right)^2 \right)$$

$$RMSE(\mathbf{s}_0) = \sqrt{MSE(\mathbf{s}_0)}$$

$$REP(\mathbf{s}_0) = 1 - \frac{RMSE(\mathbf{s}_0)}{D(\mathbf{s}_0)}$$

Azok a matematikailag optimális interpolációs paraméterek, amelyekre az interpolációs hiba minimális.

Determinisztikus vagy lokális paraméterek:

$$E(Z(\mathbf{s}_i, t)) \quad (i = 0, \dots, M) \quad : \text{várható értékek}$$

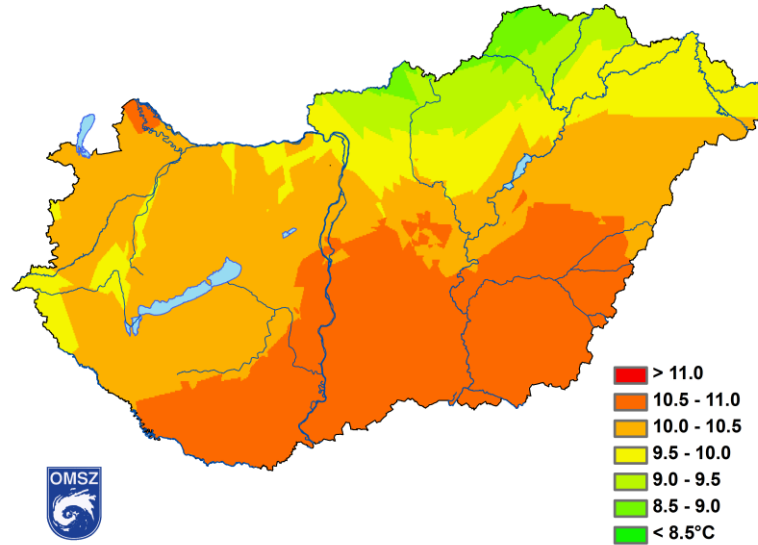
$$E(\mathbf{Z}(t))^T = [E(Z(\mathbf{s}_1, t)), \dots, E(Z(\mathbf{s}_M, t))]$$
 : a prediktorok várható értékeinek vektora

Sztochasztikus paraméterek:

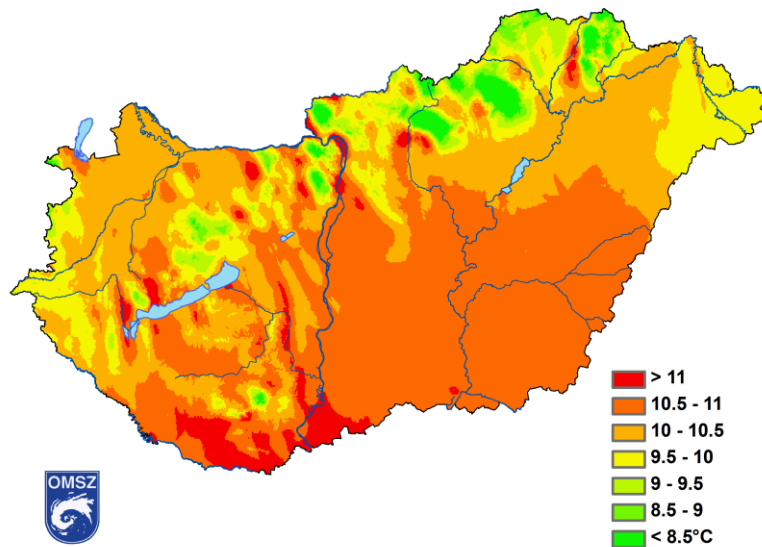
$$\mathbf{c} = [c_{01}, \dots, c_{0M}]^T \quad : \text{prediktandus-prediktor kovariancia vektor,}$$

$$\mathbf{C} = [c_{ij}]_{i,j=1}^M \quad : \text{prediktor-prediktor kovariancia mátrix,}$$

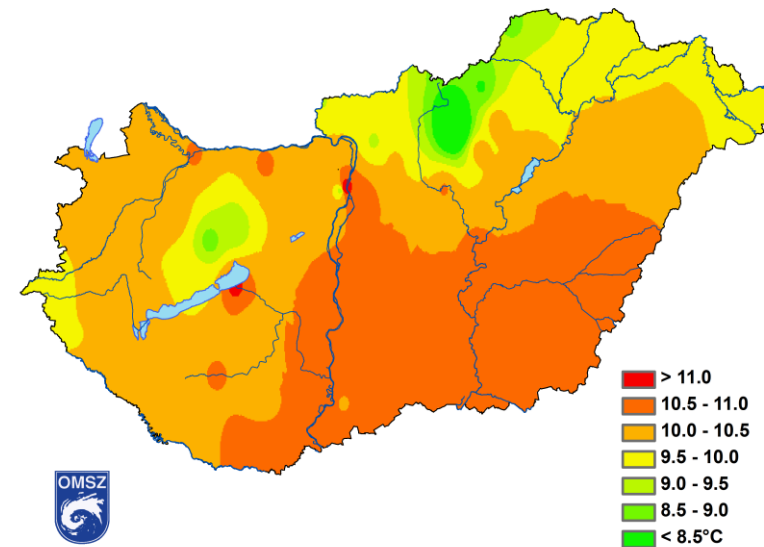
Közönséges Kriging



MISH



Inverz távolság



Módszer: **Cross validation**: training (tanító) és test adatbázis

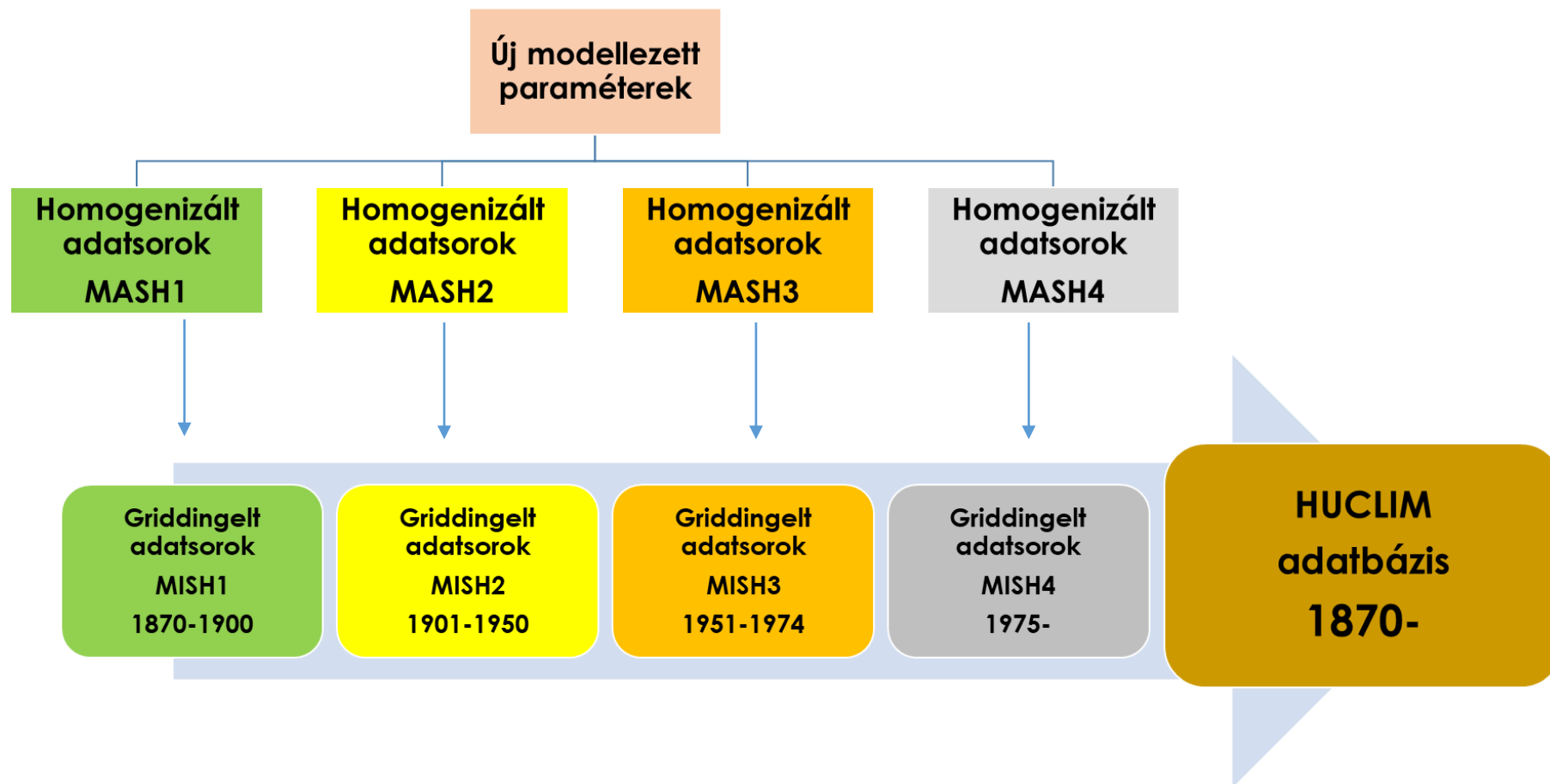
Interpoláció hibája (**RMSE**)

Hőmérséklet (1981-2010)	IDW	Ordinary Kriging	Mish
Év	0.65	0.69	0.22
Tavas	0.83	0.74	0.18
Nyár	0.85	0.79	0.26
Ősz	0.69	0.70	0.18
Január	0.45	0.43	0.20
Július	1.11	1.14	0.29

Csapadék (1981-2010)	IDW	Ordinary Kriging	Mish
Év	37.48	40.39	16.93
Tavas	8.87	11.12	3.83
Nyár	12.01	13.68	4.84
Ősz	7.57	8.48	3.60
Január	2.93	3.17	1.46
Július	4.36	5.13	2.25

HUCLIM adatbázis előállításának folyamata

Napi középhőmérséklet esetén

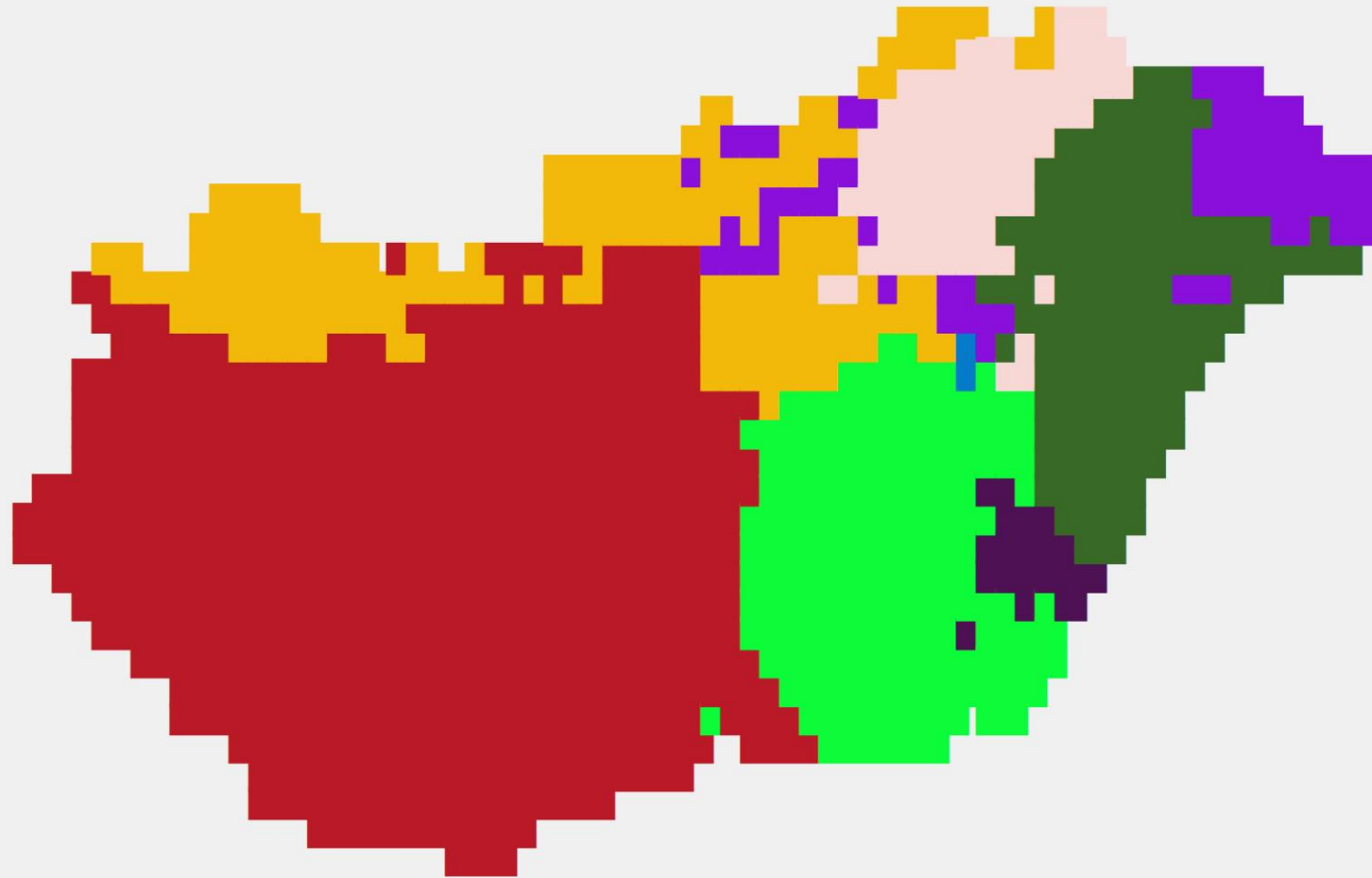


*Izsák, B., Szentimrey, T., Lakatos, M., Pongrácz, R., Szentes, O.: Creation of a representative climatological database for Hungary from 1870 to 2020, *Időjárás* 126, 1-26.*

doi:10.28974/idojaras.2022.1.1

Hideg [°C]		Meleg [°C]		Szárász [mm]		Csapadékös [mm]	
1913	17.69	2003	22.34	1952	101.94	1999	323.39
1978	17.94	2019	22.25	1950	107.54	1940	321.82
1940	18.18	2012	22.13	2000	109.64	2005	320.99
1926	18.21	2015	22.08	1935	113.17	1926	315.09
1984	18.31	1992	21.97	1904	114.70	1913	311.37
1965	18.38	2017	21.91	2013	116.86	1878	302.32
1884	18.39	1946	21.85	1917	118.74	1896	298.70
1919	18.41	2007	21.84	1911	121.84	2010	294.79
1980	18.52	2018	21.79	1947	122.48	1920	292.34
1918	18.57	1950	21.56	1894	122.90	1882	292.08

Az első 10 leghidegebb, legmelegebb, legszárászabb, legcsapadékösabb nyár,
1871-2020, országos átlag



Nyári maximum éve



1946



1992



2003



2007



2012



2015



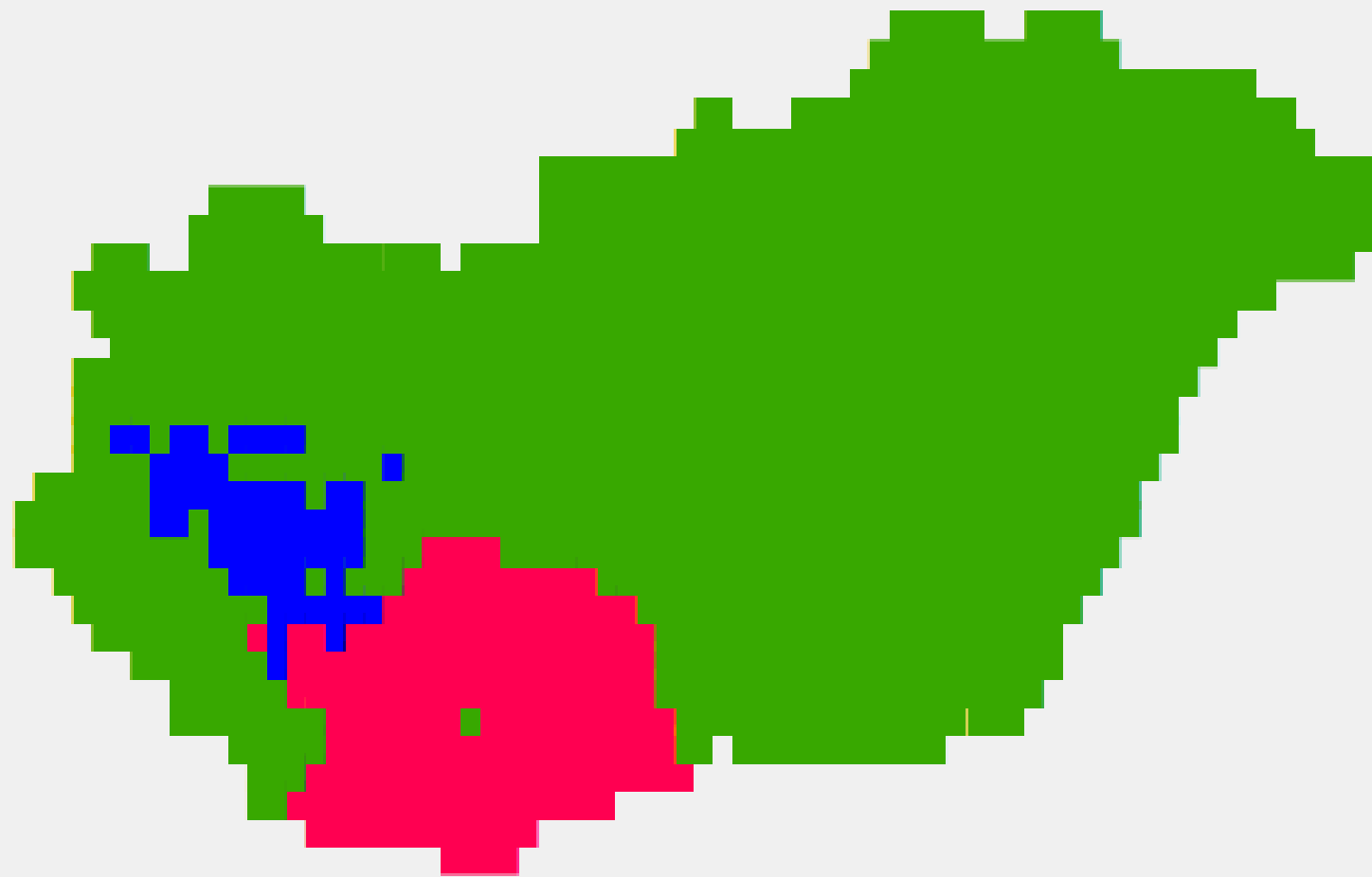
2019



2021



ORSZÁGOS
METEOROLÓGIAI
SZOLGÁLAT



Nyári minimum éve T

- 1913
- 1926
- 1978

Néhány tématerület az ÉO-n

1. 11. Homogenizálási konferencia (2023)
2. Danube Data Cube
3. Nemzeti Labor
4. KEHOP KLIMADAT
5. ATLASZ



HUNGARIAN NATIONAL
LABORATORY

Köszönöm a figyelmet!