

CONSTANȚA TRUFAȘ ȘI VALER TRUFAȘ

Variatatea reliefului din cadrul bazinului hidrografic al Streiului conferă rețelei de riuri o anume repartiție a temperaturilor apei. Cunoașterea regimului termic și a repartiției teritoriale a temperaturilor apei din riurile bazinului Strei se impune atât teoretic cât și practic, cu atât mai mult cu cât pînă în prezent această problemă a fost abordată numai în lucrări de ansamblu pentru întreaga suprafață a țării.

Importanța practică a cunoașterii temperaturii cursurilor de apă derivă din faptul că ea influențează capacitatea de autoepurare și dizolvare a sărurilor. De asemenea, temperatura condiționează utilizarea apei în piscicultură, irigații, alimentarea centrelor populate și industriilor.

Factorii care concură la încălzirea și răcirea apei riurilor sînt de natură climatică (radiația solară și regimul termic al atmosferei), hidrologică (debitul), hidraulică (adîncimea și viteza apei), geomorfologică (caracterul albiei minore și al văii), biogeografică (tipul vegetației și abundența ei în zona malurilor) etc. Din multitudinea acestor factori rolul determinant revine temperaturii aerului și radiației solare directe.

Pentru elaborarea acestei lucrări s-au utilizat datele directe de la 10 posturi hidrometrice. Perioadele de observație sînt însă destul de diferite și eterogene. Cele mai lungi șiruri de valori însumînd un număr de 14 ani (1953-1966), aparțin posturilor Pui și Petreni pe Strei.

La celelalte posturi șirurile de ani sînt mai scurte (9-12 ani) și cu multe lacune. Pentru omogenizarea la o perioadă unică de 12 ani (1955-1966) și completarea șirurilor de valori, s-au construit grafice de corelare cu valorile posturilor hidrometrice care au observații complete.

Pe baza datelor obținute s-a putut analiza atât repartiția teritorială a temperaturii riurilor pe anotimpuri și anual cât și oscilațiile termice în cursul anului și de la un an la altul.

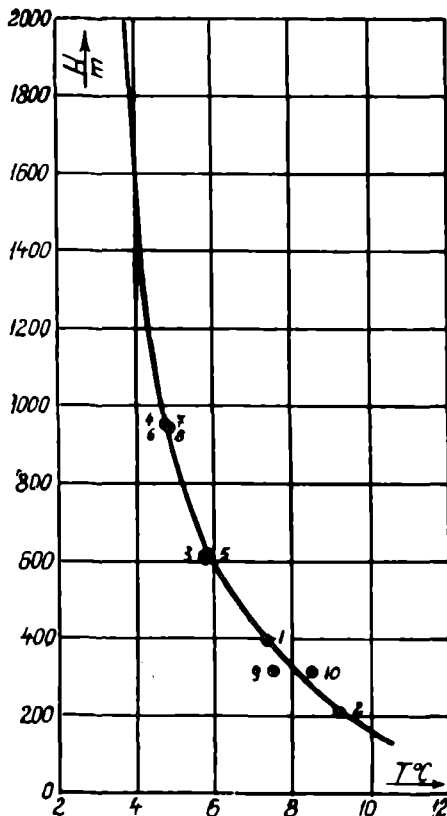


Fig. 1. — Corelație între temperaturile medii anuale și altitudinea absolută a posturilor hidrometrice din bazinul Strei.

**Repartiția temperaturilor anuale și anotimpuale ale apei râurilor s-a putut analiza în urma corelării lor cu altitudinea absolută a punctelor de observație (posturi hidrometrice). Aceste corelații, prin faptul că ilustrează variația valorilor termice cu înălțimea, demonstrează că și în acest domeniu se aplică legea zonalității verticale.**

Temperaturile medii anuale între limita inferioară a bazinului Strei și tronșoanele de albie situate la altitudini de peste 2000 m scad de la 10°C la mai puțin de 4°C (Fig. 1). Gradientul mediu de scădere a temperaturii este 0,8°/100 m pentru înălțimi mai mici de 1000 m și de 0,1°/100 m la înălțimi mai mari. Izolonia cu valoarea de 5°C se dispune aproximativ la contactul dintre zona montană și zonele depresionare ale bazinului hidrografic (fig. 2).

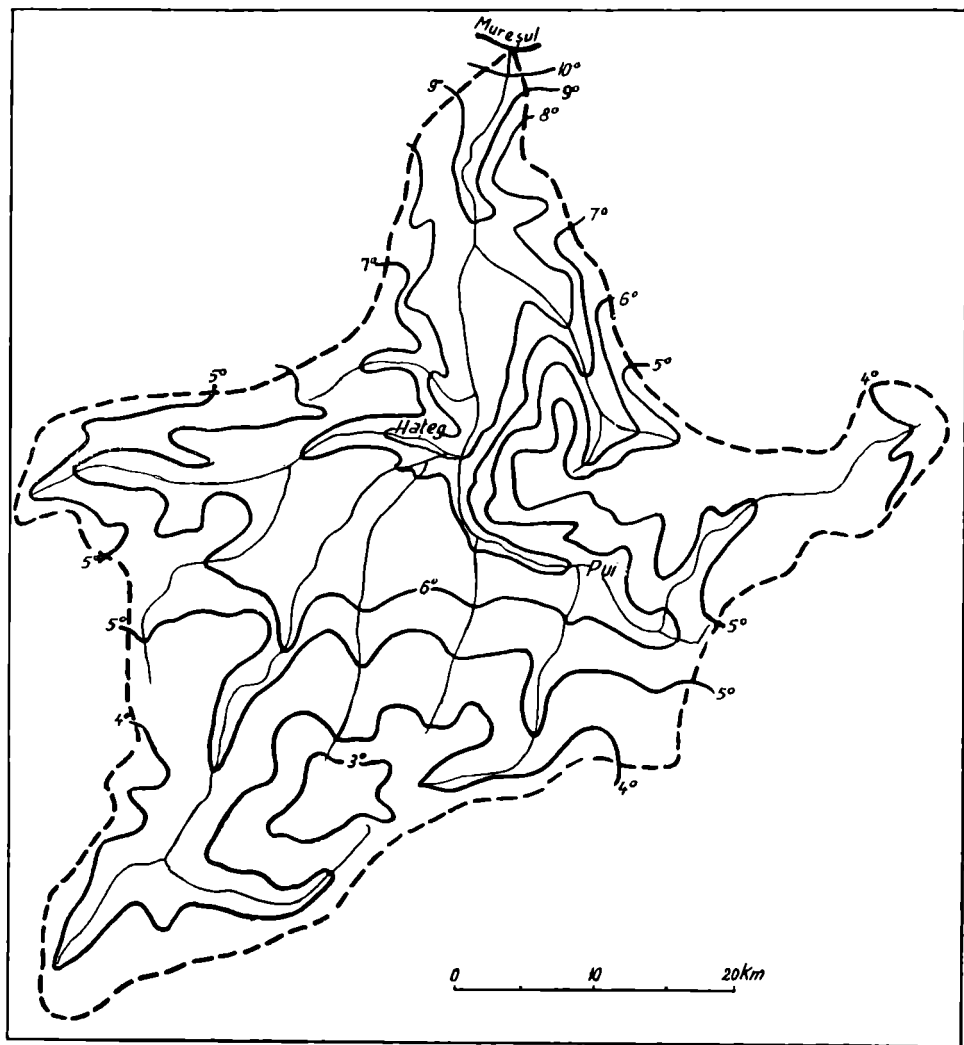


Fig. 2. — Harta temperaturilor medii ale apei râurilor din bazinul Strelului.

Amplitudinile termice medii anuale, calculate ca diferențe între cele mai mari și cele mai mici medii lunare prezintă aceeași zonalitate verticală în sensul că ele sînt mari la altitudini mici și dimpotrivă sînt mici la altitudini mari, după cum rezultă din fig. 3 și 4.

Repartiția temperaturilor medii anotimpuale rezultă din fig. 5 în care, pentru a avea efectul comparativ s-au înscris pe aceleași axe de coordonate legăturile  $T^{\circ}\text{C} - f$  (Hm).

Iarna, temperaturile medii ale apei din rîuri variază între  $1^{\circ}$  și  $2^{\circ}\text{C}$ , astfel că diferențele termice pe ansamblul bazinului hidrografic sînt mai mici decît în cazul valorilor medii anuale. Gradienții termici verticali sînt de  $0,35^{\circ}\text{C}$  pînă la înălțimea de 400 m și scad la valori mai mici de  $0,1^{\circ}\text{C}$  și  $0,05^{\circ}\text{C}$  la înălțimi mai mari, spre deosebire de gradienții termici verticali ai aerului care în anotimpul rece cresc cu înălțimea.

În văile adînci din Retezat-Godeanu și în depresiunea Pui, datorită frecvențelor inversiuni de temperatură determinate de alunecarea descendentă a aerului răcit pe culmile înalte, temperatura rîurilor coboară la valori mai mici decît în zonele de obîrșie, unde se menține mai ridicată și datorită alimentării din subteran.

Primăvara, pe lîngă faptul că temperaturile sînt mai ridicate, se constată și o diferențiere verticală între valorile lor mult mai evidentă decît în anotimpul precedent. La înălțimi de peste 1200 m ale talvegurilor, mediile temperaturii apei se mențin sub  $3^{\circ}\text{C}$ , pe cînd în zonele de depresionare urcă pînă la  $8^{\circ}\text{C}$ . Gradientul termic vertical este de  $0,5^{\circ}\text{C}/100$  m pînă la altitudinea de 1000 m și scade la  $0,15^{\circ}\text{C}/100$  m peste această înălțime.

Vara, datorită intensificării radiației solare, temperaturile rîurilor cresc ajungînd la peste  $16^{\circ}\text{C}$  în aval de Subcetate și se mențin la peste  $7^{\circ}\text{C}$  pentru cele mai mari altitudini din cadrul bazinului. Izoterma de  $12^{\circ}\text{C}$  se plasează pe curba de nivel de 500 m, cea de  $10^{\circ}\text{C}$  este la 900 m, iar cea de  $8^{\circ}\text{C}$  la 1400 m. În acest anotimp și gradienții de variație verticală a temperaturii sînt cei mai mari, ajungînd la  $1,4^{\circ}\text{C}$  pentru rîurile din jumătatea inferioară a bazinului hidrografic. Pentru partea superioară a bazinului, peste altitudinea de 1000 m, se mențin însă scăzuți ( $0,25^{\circ}\text{C}/100$  m).

Toamna, mediile temperaturilor apei sînt mai coborîte cu  $2,2-6,9^{\circ}\text{C}$  față de cele din timpul verii. La peste 1400 m valoarea temperaturii rîurilor nu coboară decît puțin sub  $5^{\circ}\text{C}$ , iar la altitudini mai mici de 500 m ea se menține la peste  $10^{\circ}\text{C}$ . Acest lucru determină gradienții mai importanți ( $1^{\circ}\text{C}/100$  m) numai pînă la înălțimea de 700 m peste care scad la o valoare apropiată de a celor din timpul iernii ( $0,08^{\circ}\text{C}/100$  m).

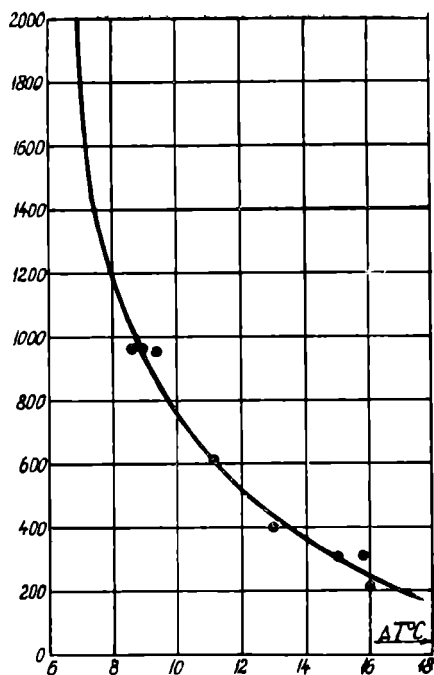


Fig. 3. — Legătura grafică între amplitudinile medii ale temperaturilor apei și altitudine

**Evoluția temperaturii apei în timpul anului**, analizată pe baza valorilor medii lunare din perioada de observații, ilustrează că procesul de încălzire a apei începe din luna martie, odată cu dispariția fenomenelor de iarnă. În lunile iulie-august se ating valorile cele mai mari după care urmează perioada de răcire care durează pînă la sfîrșitul anului (tabelul 1). În intervalul decembrie-

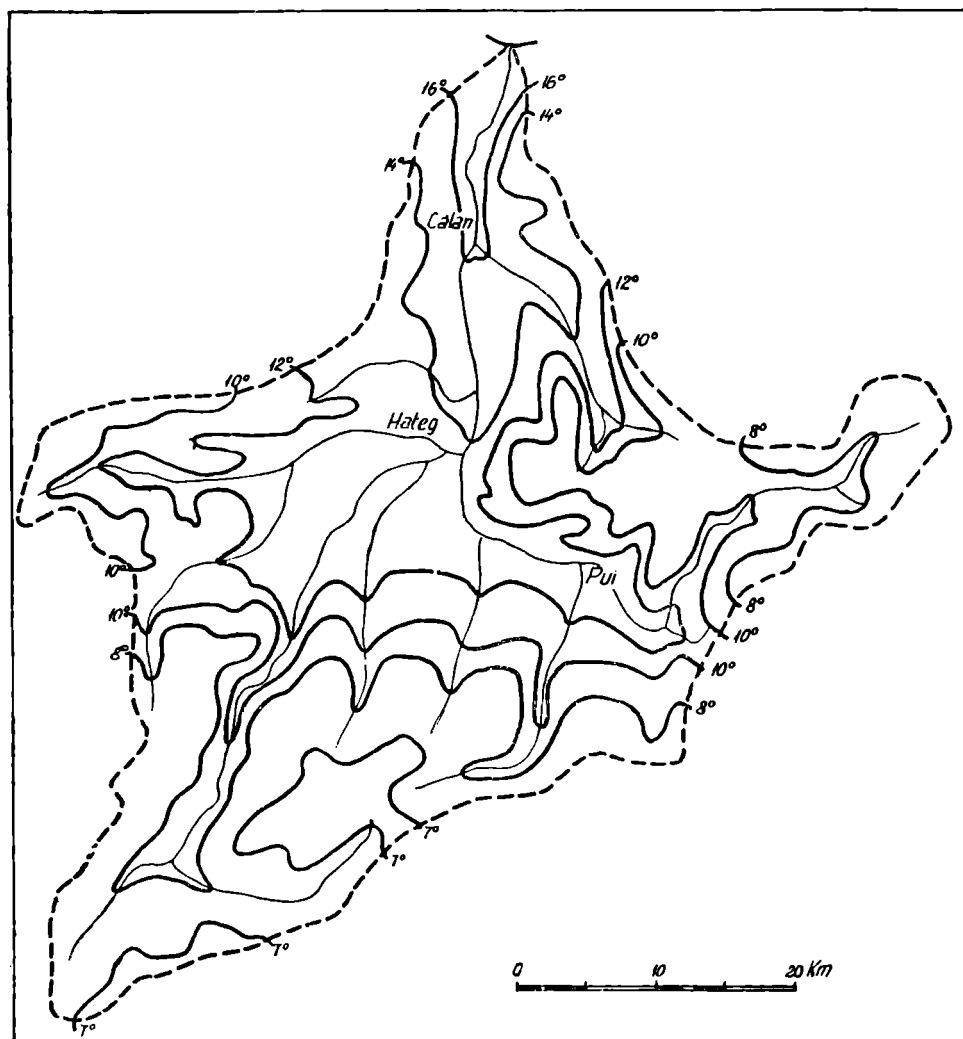


Fig. 4. — Harta repartiției teritoriale a amplitudinilor temperaturii apei din râurile bazinului Strel.

februarie, ca urmare a apariției și persistenței temperaturilor negative ale aerului, temperatura medie lunară a râurilor scade pînă aproape de 0°C.

Procesul de încălzire și răcire a râurilor sub influența factorilor climatici apare deosebit de evident din suprapunerea curbelor de evoluție a temperaturii apei și aerului date spre exemplificare în fig. 6.

Variația anuală a temperaturilor medii lunare are același mers general, în diferite puncte de-a lungul cursurilor de apă. Valorile termice sînt însă diferențiate mai ales în sezonul cald cînd apar deosebiri generate de temperaturile mai mari ale apei pe măsura scăderii altitudinii, deci cu creșterea distanței față de izvor (fig. 7).

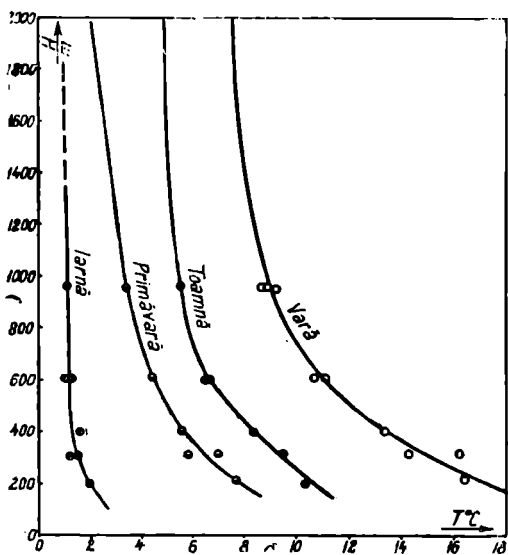


Fig. 5. — Curbe de legătură între temperaturile medii anotimpuale și altitudinea posturilor hidrometrice în bazinul hidrografic al râului Strei.

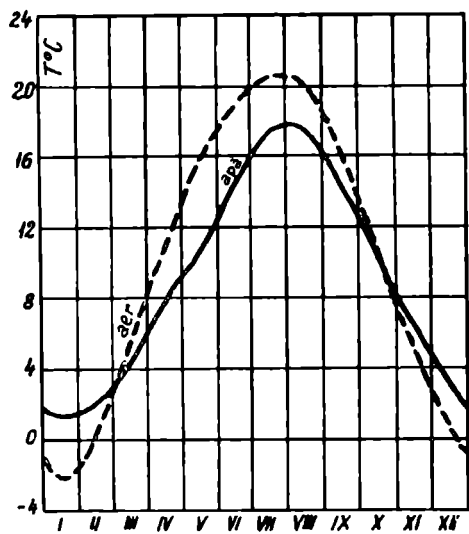


Fig. 6. — Evoluția anuală a temperaturilor medii lunare ale apei râului Strei la Petreni și ale aerului la Deva

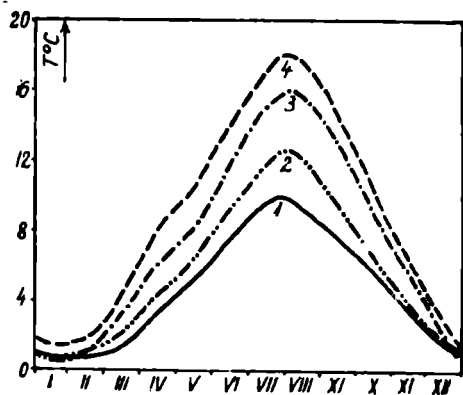


Fig. 7. — Variația anuală a temperaturilor medii lunare ale apei : 1. Rîul Mare (Lunca Tomească), 2. Rîul Mare (Pădeșel), 3. Sibiușel (Sintămăria-Orlea), 4. (Petreni).

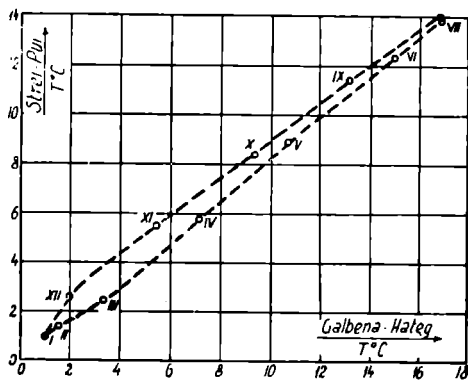


Fig. 8. — Corelații grafice între temperaturile medii lunare ale râului Galbena (Hațeg) și corespondențele lor pe Strei (Pui) și Riu Bărbat (Hobla).

Procesul încălzirii și răcirii apei din râuri se realizează în mod diferit de la o secțiune la alta, fapt reflectat de forma de buclă a corelațiilor între valorile medii lunare a două sau mai multe posturi hidrometrice. Astfel, corelațiile dintre riul Galbena – Riu Bărbat și Galbena – Strei, pe lângă aritmitatea proceselor de încălzire și răcire a apei, reflectă și diferențieri în cadrul acestor procese la cele trei posturi hidrometrice (fig. 8). Ca un fapt general remarcăm că riul Galbena la Hațeg se încălzește mai mult și se răcește în aceeași măsură, comparativ cu Streiul la Pui și Riu Bărbat la Hobița. Unele diferențieri constau și în faptul că intensitatea creșterii temperaturii apei devine mai mare, în lunile de vară, pentru Riu Bărbat față de Galbena, dar prin aceasta nu se ajunge la o egalizare a valorilor. În lunile de iarnă intensitatea variațiilor termice rămâne constantă, astfel că ramurile buclei se suprapun.

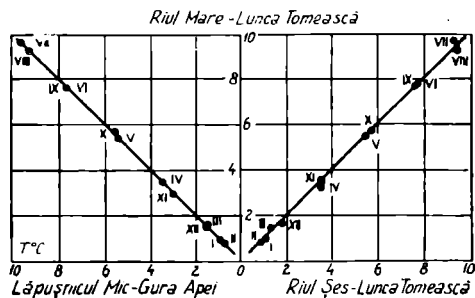


Fig. 9. — Corelații grafice între temperaturile medii lunare ale Rîului Mare, Lăpușnicului Mic și Rîului Șes.

Dimpotrivă, în corelația cu Streiul, bucla este mai evidentă în sezonul rece.

În secțiunile de pe râuri apropiate, chiar dacă există unele variații în ritmitatea încălzirii și răcirii zilnice a apei, acestea se estompează în mediile lunare, așa că legăturile corelative de temperatură apar în formă de treaptă și nu de buclă. Astfel, între Rîul Mare – Lăpușnicul Mic – Rîul Șes, dreptele de corelare sînt înclinate la 45°, ceea ce înseamnă că există un sincronism în creșterea și descreșterea temperaturilor medii lunare și că acest sincronism este dublat de intensități ale variațiilor termice egale la toate cele trei posturi hidrometrice (fig. 9).

De la un an la altul, mediile anuale și lunare ale temperaturii apei nu se mențin constante, ci se abat neîncetat de la valoarea medie multianuală. Mediile anuale au o variabilitate relativ redusă, ele fiind valori globale, care includ întreaga gamă a schimbărilor temperaturii din cursul unui an și se abat față de media celor 12 ani cu 0,5°–3,0°C. Cele mai ridicate medii pe întreaga rețea

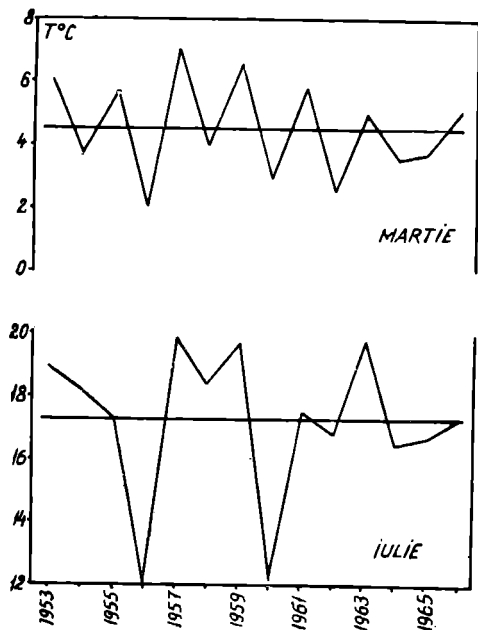


Fig. 10. — Variabilitatea de la un an la altul a temperaturilor medii ale riului Strei la postul hidrometric Petreni, față de media multianuală (1953–1966).

de rîuri din bazinul Streiului au fost în anii 1955, 1958, 1961, 1963 și 1966, iar cele mai scăzute corespund anilor 1956, 1960, 1962, 1965.

Spre deosebire de mediile anuale ale căror abateri față de media multi-anuală este în general mai mică de  $2^{\circ}\text{C}$ , mediile aceleiași luni din intervalul considerat au o variabilitate mult mai pronunțată față de media lunară multi-anuală după cum se observă în fig. 10 – dată spre exemplificare. Dealtfel, acest lucru rezultă și din amplitudinile medii care în lunile din a doua jumătate a anului, dar mai ales în anotimpul de vară, au valori mai mari decît în restul anului (tabelul 2).

**Temperaturile maxime și minime ale apei** subliniază unele particularități ale regimului termic și dependența lor de bilanțul căldurii aerului. Atît temperaturile maxime lunare cît și temperaturile minime prezintă o evoluție asemănătoare cu a temperaturilor medii numai că gradientii de creștere și de scădere a lor sînt mai mari la primele și mai mici la secunde.

Media temperaturilor maxime lunare ale apei depășește în iulie  $24^{\circ}\text{C}$  în jumătatea inferioară a bazinului hidrografic și coboară pînă la  $12^{\circ}\text{C}$  pe tronsoanele din Retezat, Godeanu și Sebeș. În lunile de iarnă media temperaturilor maxime nu coboară sub  $2^{\circ}\text{C}$  (tabelul 3).

Temperaturile maxime absolute apar cu precădere în intervalul iunie–august, dar pe sectoarele superioare apariția lor poate întîrzia pînă la începutul lunii septembrie. Ele se produc mai ales în jumătatea a doua a lunii iulie. Valorile lor variază de la un an la altul între  $23^{\circ}$  și  $29^{\circ}\text{C}$  pentru apele din zona depresionară Hațeg–Mureș și coboară pînă la  $10^{\circ}$ – $15^{\circ}\text{C}$  spre obîrșiiile rîurilor din zona montană.

De la o secțiune la alta temperaturile maxime se produc la date diferite atît datorită fragmentării și compartimentării reliefului cît și dezvoltării diferențiate a proceselor locale de încălzire a apei sub influența radiațiilor solare.

Temperaturile minime absolute se produc în intervalul noiembrie–martie, valoarea lor fiind considerată de  $0^{\circ}\text{C}$ . Scăderea temperaturii la  $0^{\circ}$  și sub  $0^{\circ}\text{C}$  determină apariția fenomenelor de îngheț (sloieri, gheață la mal, pod de gheață). Menționăm că generalizînd rezultatele cercetărilor expediționare pe valea Pietrosului (cursul superior al Streiului) pe tronsoanele de albie cu pante și viteze mari ale apei, chiar la răcirii ale acesteia pînă la  $-1^{\circ}\text{C}$ , podul de gheață nu se formează, în schimb apare frecvent gheața de fund.

Temperaturile lunare cele mai mici din timpul verii au înregistrat valori cuprinse între  $2,5^{\circ}$  și  $7,5^{\circ}\text{C}$  (tabelul 4).

Un oarecare interes prezintă diferențele dintre temperaturile maxime absolute și minime absolute care indică variabilitatea fluctuațiilor neperiodice ale temperaturii apei și prin aceasta gradul de dependență față de particularitățile climatice. Cele mai mari diferențe ale temperaturilor extreme absolute se localizează pe cursurile de apă din Depresiunea Hațeg și valea inferioară a Streiului unde ajung la  $28$ – $29^{\circ}\text{C}$ . Pe cursurile superioare diferența între temperaturile extreme nu depășește  $15^{\circ}\text{C}$ . O imagine definitorie a acestor diferențe pentru fiecare lună este dată în tabelul 5.



Unele particularități în mersul anual al temperaturii rîurilor, dar care nu se constată la posturile hidrometrice existente, au fost sesizate în timpul cercetărilor de teren. În acest sens menționăm că afluenții care sînt mai calzi sau mai reci influențează temperatura rîului colector proporțional cu raportul debitelor.

Cînd debitele a două cursuri de apă sînt egale, temperatura apei după confluență este egală cu media lor. De exemplu, după confluența pîriului Piștaichi cu pîriul Lomoneasa (bazinul Streiului), temperatura măsurată – de 18,7°C – exprimă media temperaturii celor două pîraie: primul avînd 18,4°C, secundul 19,0°C.

În cazul inegalității debitelor, temperatura rezultată nu va mai fi o medie aritmetică a celor două temperaturi dinainte de confluență, ci va avea o valoare care se apropie de a rîului cu cel mai mare volum de apă. Cu toate acestea, în evoluția termică diurnă nu pot fi excluse situațiile cînd temperatura celor două cursuri de apă este identică atît înainte cît și după confluență.

În zona Ponor–Crivădia, izvoarele carstice cu temperaturi constante de 7°–10°C influențează cursurile de apă pe care le formează sau în care se varsă, în sensul că iarna le încălzesc iar vara le răcesc. Aceste influențe dispar după cîteva zeci sau sute de metri ca efect al acțiunii determinante a factorilor climatici.

Unele particularități termice sînt legate de dispariția și reapariția unor cursuri de apă. Astfel, pîraiele care devenind hipogee în polia de la Poiană reapar la Șipot. În timpul verii temperatura măsurată în punctul de ponorire avea 14°C iar în punctul de ivire 7,2°C, ceea ce înseamnă că pe un traseu subteran de 2 km s-a produs o pierdere de căldură de 6,8°C.

Creșterea temperaturii apei în cursurile generate de izvoare carstice, cu debite de 10 l/s, vara, la mijlocul zilei se realizează cu 3–5°C pe primii 100 m parcurși în albie apoi pe măsură ce se apropie de temperatura corespunzătoare altitudinii respective diminuează la cîteva zecimi de grad, după cum rezultă din măsurătorile efectuate la Izvorenii și Cioclovina.

## B I B L I O G R A F I E

1. TRUFAȘ V., (1969) : Quelques aspects du régime thermique des rivières de Roumanie Rev. Roum. de Géol.—Géoph. et Géogr., t. XII, 1.
2. UJVARI I. (1959) : Hidrografia R.P.R., Ed. Științifică.
3. C.S.A.—I.S.C.H. (1952—1966) : Anuare hidrologice.

### THE TEMPERATURE OF THE RIVERS IN THE HYDROGRAPHIC BASIN OF THE RIVER STREI

#### R é s u m é

The analysis of the water temperature of streams in the basin of river Strei, founded on the observation data from ten hydrometric stations has been made in connection with meteorological elements.

The relationship established between the monthly mean temperature values of the water and of the air confirms the influence and the way in which the heating and the cooling of the water is related to those of the air. This influence clearly appears also from the diagrams of the temperature variation in the course of the year.

Following the same correlation (temperature—altitude) were drawn the curves of the territorial generalisation for the annual and seasonal mean values.

These correlations stress an obvious zonal altitude and underline the variation of thermic upright gradients.

Some appreciations (estimates) refer to the rhythms (rates) of variation of the temperature in different sections of the rivers and also on the maximum and minimum values.



Tabelul 1

## Temperaturi medii lunare și anuale

Riul	Postul	L U N I L E												Anuale
		I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII	
Strei	Pui	1,0	1,4	2,3	5,8	8,9	12,3	13,8	14,0	11,4	8,4	5,5	2,6	7,3
Strei	Petreni	1,3	1,8	4,5	8,3	10,4	14,4	17,3	17,4	14,2	10,5	6,2	2,9	9,1
Riu Bărbat	Hobița	0,6	0,9	2,3	4,5	6,3	9,1	11,4	11,7	9,7	6,6	3,8	1,5	5,7
Riul Mare	Lunca Tomească	0,9	0,8	1,5	3,5	5,3	7,8	9,7	9,3	7,7	5,7	3,3	1,6	4,7
Riul Mare	Pădășel	0,9	1,1	2,2	4,5	6,5	9,4	12,0	12,0	9,3	6,5	3,7	1,9	5,8
Lăpușnicul Mic	Gura Apei	1,0	0,8	1,4	3,5	5,2	7,6	9,6	9,3	7,6	5,6	3,3	1,5	4,7
Riul Șes	Lunca Tomească	0,9	0,8	1,2	3,5	5,2	7,6	9,2	9,4	7,7	5,6	3,4	1,6	4,7
Lăpușnicul Mare	Gura Apei	1,0	0,8	1,4	3,5	5,4	8,0	10,2	9,6	7,9	5,7	3,5	1,5	4,9
Sibișel	Sintămăria Orlea	0,6	0,9	3,0	6,3	8,1	12,0	15,1	15,8	13,0	9,1	6,0	2,0	7,6
Galbena	Hațeg	1,0	1,5	3,2	7,1	10,7	15,0	16,8	16,8	13,1	9,4	5,4	2,0	8,5

**Tabelul 2**

**Diferența între cea mai mare și cea mai mică medie lunară a temperaturii apei**

Riul	Postul	L U N I L E											
		I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII
Strei	Pui	2,3	3,3	2,8	3,3	2,4	2,5	6,6	3,7	4,7	4,9	3,9	2,2
Strei	Petreni	3,0	4,2	5,0	5,1	4,3	7,5	7,9	7,8	5,9	5,0	7,5	4,8
Bărbat	Hobița	1,3	1,7	2,6	4,2	4,8	6,9	6,9	6,9	8,9	4,3	3,8	1,7
Riul Mare	Lunca Tomească	1,5	1,8	2,8	4,3	4,4	7,2	4,4	4,9	3,4	4,5	4,1	1,5
Riul Mare	Pădășel	1,9	2,4	3,9	2,3	2,4	3,7	5,3	3,9	4,8	4,1	2,7	1,8
Lăpușnicul Mic	Gura Apei	1,8	1,9	2,7	4,3	4,4	7,6	4,4	5,1	3,5	4,4	4,1	1,1
Riul Șes	Lunca Tomească	1,5	2,3	2,5	4,1	4,4	6,7	4,2	4,9	3,5	5,2	4,6	1,6
Lăpușnicul Mare	Gura Apei	1,5	2,3	2,4	4,0	4,4	5,4	6,6	4,5	3,1	4,7	3,9	1,8
Sibișel	Sintămăria-Orlea	1,5	3,0	2,8	3,1	1,7	2,6	3,2	2,7	4,0	4,5	6,0	4,2
Galbena	Hațeg	1,4	2,5	2,1	3,7	5,7	5,5	3,3	8,6	5,8	5,6	4,4	4,1

**Tabelul 3**

**Temperaturile lunare maxime medii și maxime absolute**

Riul	Postul	L U N I L E												
		I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII	
Strei	Pui	abs.	8,0	10,2	12,2	16,3	21,0	25,7	25,4	28,0	22,5	20,0	15,0	10,0
		med.	6,5	6,3	10,1	13,6	17,3	22,3	23,2	24,0	19,5	16,3	12,1	8,3
Strei	Petreni	abs.	8,4	9,0	15,0	18,0	20,5	27,2	29,0	28,2	22,9	25,5	17,0	10,0
		med.	5,4	6,3	11,1	14,2	16,8	23,0	25,4	25,1	20,9	17,1	11,4	8,0
Riul Mare	Lunca Tomească	abs.	3,0	4,0	4,5	8,0	11,0	13,5	15,0	15,0	13,0	10,5	10,0	5,0
		med.	2,3	2,3	3,6	5,9	7,9	11,0	12,8	12,6	10,7	8,7	5,9	3,9
Lăpușnicul Mare	Gura Apei	abs.	3,5	4,0	4,0	8,0	11,0	13,0	14,0	15,0	13,0	11,0	10,0	4,5
		med.	2,5	2,3	3,6	6,1	8,0	10,9	12,5	12,6	10,9	8,6	6,5	3,6
Galbena	Hațeg	abs.	5,2	8,4	14,0	19,0	23,0	27,0	27,0	29,0	24,0	18,5	14,4	8,6
		med.	4,2	6,3	9,5	14,2	18,5	23,2	24,9	24,4	19,8	15,3	11,9	7,6

Tabelul 4

## Temperaturi lunare minime medii și minime absolute

Riul	Postul	L U N I L E												
		I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII	
Strei	Pui	abs.	0,0	0,0	0,0	1,2	3,2	5,4	5,0	5,0	4,0	1,2	0,0	0,0
		med.	0,0	0,0	0,2	2,9	5,9	8,9	10,6	10,7	7,6	5,1	1,0	0,1
Strei	Petreni	abs.	0,0	0,0	0,0	2,0	3,0	6,0	8,0	9,0	2,0	0,0	0,0	0,0
		med.	0,0	0,0	1,3	4,7	7,0	10,6	13,4	13,5	10,4	5,9	1,7	0,6
Riul Mare	Lunca Tomească	abs.	0,0	0,0	0,0	0,1	1,5	2,5	4,5	6,0	5,0	2,0	0,0	0,0
		med.	0,0	0,2	0,3	1,6	3,2	5,8	7,8	7,9	5,9	3,8	0,8	0,3
Lăpușnicul Mare	Gura Apei	abs.	0,0	0,0	0,0	0,0	2,0	4,5	7,0	6,0	4,5	2,0	0,0	0,0
		med.	0,1	0,2	0,2	1,7	3,6	6,4	8,5	8,0	6,2	4,0	0,9	0,1
Galbena	Hațeg	abs.	0,0	0,0	0,0	1,2	5,4	7,6	11,2	11,0	7,0	2,0	0,0	0,0
		med.	0,0	0,0	0,3	3,0	6,7	10,5	13,2	13,9	9,6	5,2	0,9	0,2

Tabelul 5

## Diferența între temperaturile extreme absolute și extreme medii

Riul	Postul	L U N I L E												
		I	II	III	IV	V	VI	VII	VIII	IX	X	XI	XII	
Strei	Pui	abs.	8,0	10,2	12,2	15,1	17,8	20,3	20,4	23,0	18,5	18,8	14,0	10,0
		med.	6,5	6,3	9,9	10,7	11,4	13,4	12,6	13,3	11,9	11,2	11,1	8,2
Strei	Petreni	abs.	8,4	9,0	15,0	16,0	17,5	21,2	21,0	19,2	20,9	25,5	17,0	10,0
		med.	5,4	6,3	9,8	9,5	9,8	12,4	12,0	11,6	10,5	11,2	9,7	7,4
Riul Mare	Lunca Tomească	abs.	3,0	4,0	4,5	7,9	9,5	11,0	10,5	9,0	8,0	8,5	10,0	5,0
		med.	2,3	2,1	3,3	4,3	4,7	5,2	5,0	4,7	4,8	4,9	5,1	3,6
Lăpușnicul Mare	Gura Apei	abs.	3,5	4,0	4,0	8,0	9,0	8,5	7,0	8,5	8,5	9,0	10,0	4,5
		med.	2,4	2,1	3,4	4,4	4,4	4,5	4,0	4,6	4,7	4,6	5,6	3,5
Galbena	Hațeg	abs.	5,2	8,4	14,0	17,8	17,6	19,4	15,8	18,0	16,0	16,5	14,4	8,6
		med.	4,2	6,3	9,2	11,2	11,8	12,7	11,7	10,5	10,2	10,1	11,0	7,4