

FAN:

INJENERLIK GIDROLOGIYASI

**MAVZU
08**

**Gidrologik ma'lumotlar etarli
bo'lganda oqim me'yorini
hisoblash**



NAZARALIYEV DILSHOD
VALIDJANOVICH



Gidrologiya va
gidrogeologiya kafedrasи
dotsenti

Reja:

- ❑ Gidrologik ma'lumotlar etarlilik tushunchasi. Kuzatish qatorining reprezentativligini baholash.
- ❑ Gidrologik ma'lumotlarning statistik tahlili.
- ❑ Oqim me'yorini hisoblash.

Asosiy tushuncha va tavsiiflar

Yillik oqim gidrologik tavsiflarning asosiy toifasiga kiradi. Yillik oqim daryo oqimining ajralmas tavsifi bo'lib, nafaqat daryo havzalari va butun mintaqalarning suv resurslarini, balki ularning namlik darajasi va turli hududlarning suv balansini ham baholashga imkon beradi.

Yillik suv oqimni o'rghanishga:

- D.I.Kocherin, A.V.Ogievskiy, B.D.Zaykov,
- D.L.Sokolovskiy, K.P.Voskresenskiy, B.V.Polyakov,
- L.K.Davidov, P. S.Kuzin, V.G.Andreyanov kabi yetuk hidrolog olimlar katta hissa qo'shganlar.

Gidrologik kushatish ma'lumotlari hajmiga bog'liq ravishda oqim me'yorini hisoblashda quyidagi usullardan biridan foydalaniladi:

- Gidrologik kuzatuv ma'lumotlari yetarli.
- Gidrologik kuzatuv ma'lumotlari yetarli emas.
- Gidrologik ma'umotlar bo'lmaganda.

Gidrologik kuzatuv ma'lumotlari yetarli

Bunda oqim me'yorini hisoblash kuzatuv davri uchun to'g'ridan-to'g'ri kuzatuv ma'lumotlari bo'yicha amalga oshiriladi va oqim qatorlarining reprezentativligiga e'tibor qaratish lozim bo'ladi, odatda ma'lumotlar 50-60 va undan ko'proq bo'lsa o'rinni bo'ladi.

Gidrologik kuzatuv ma'lumotlari yetarli emas

Bunday holat kuzatuv ma'lumotlari mavjud, lekin reprezentativligi ta'minlanmagan va bu vaziyatda gidrologik kuzatuv ma'lumotlarini gidrologik o'xshashlik usullaridan foydalanib uzaytirish lozim bo'ladi.

Gidrologik ma’umotlar bo’limganda

Agar kuzatuv ma’lumotlari qisqaligi va gidrologik o’xshashlik usulini qo’llash mumkin bo’lmasa (o’xshash daryolar yo’q), u holda yillik oqim o’rganilgan daryolar bo’yicha umumlashtirish yoki suv balansi tenglamasidan foydalaniladi.

Agarda hisoblanayotgan daryo antropogen omillarning ta’siri bo’lsa u holda daryoni tabiiy rejimi darajasida tiklash lozim bo’ladi va daryodan xo’jalik maqsadlarida foydalanish rejalashtirilgan bo’lsa, unda oqimning hisoblangan qiymatiga tegishli tuzatishlar kiritiladi.

Kuzatuv ma'lumotlarining reprezentativligini baholash

Suv obyektlarining aniq kuzatuv joylaridagi hidrologik ma'lumotlarning statistik qatorlari ma'lumotlari umumiyligi ma'lumotlarning bir qismi hisoblanadi, chunki ma'lumotlarning davomiyligi bir necha yillar va 10 kunliklarda hisoblanishi bois mavjud iqlimiyligi holatni aks ettira olmaydi.

Shuning uchun hisoblashda

Mavjud qator yoki tanlangan davr qaralayotgan hudud bo'yicha oqimning vaqt bo'yicha o'zgarishining tipik qonuniyatini qanchalik namoyon eta olishini baholash lozim bo'ladi, ya'ni hisoblash uchun qabul qilingan tahminiy qatorlar qanchalik reprezentativ

Reprezentativlik - tanlangan ob'ektlar, qismlar, elementlar o'z mazmuni va xususiyatlariga ko'ra ular tanlangan ma'lumotlar majmuasi yoki auditoriyasiga mos kelishini ko'rsatadigan xususiyatdir.

Gidrologik ma'lumotlar qatorining reprezentativligi qatorning o'rtacha qiymatining o'rtacha kvadratik xatoligi orqali aniqlanadi.

Ushbu holat qator o'rtacha qiymatining oqim me'yoridan qanchalik farq qilishini ko'rsatadi.

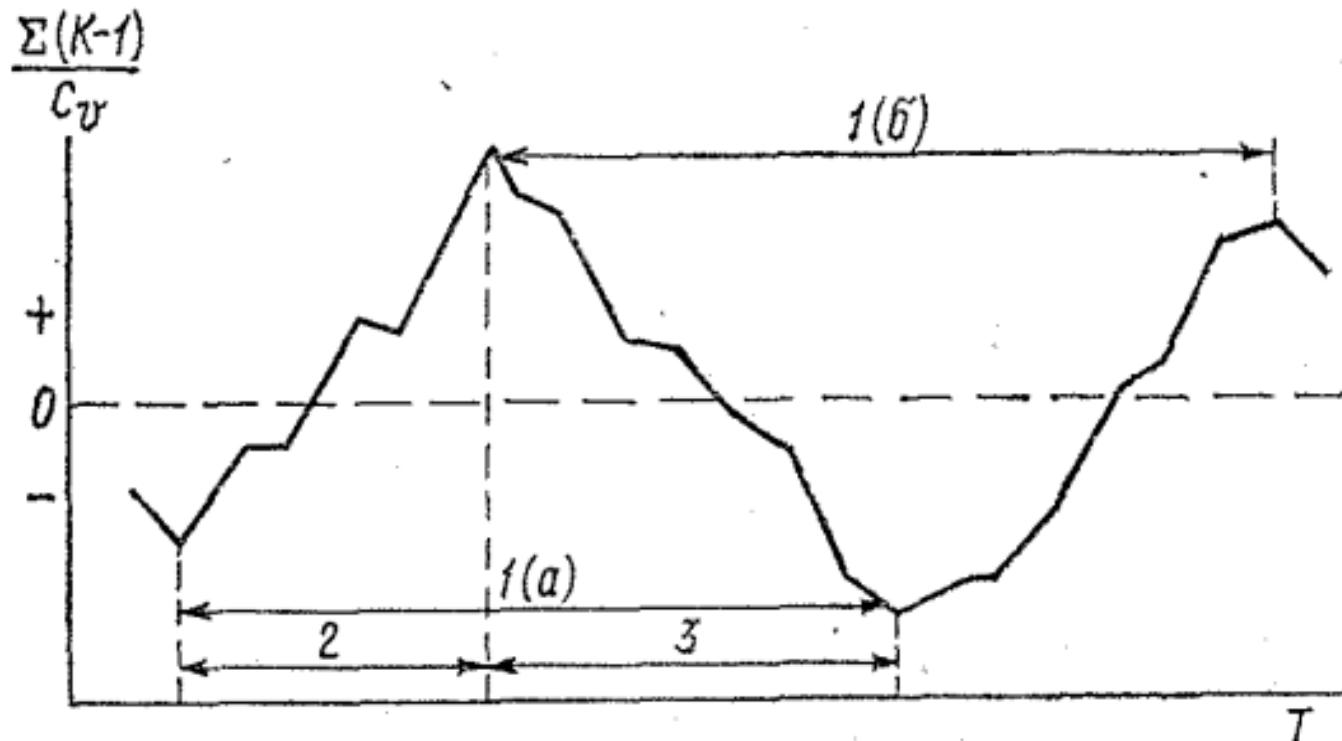
Shuning uchun, reprezentativlik kuzatuv qatorlarining davomiyligi va o'zgaruvchanlik koeffitsiyentiga bog'liq bo'ladi, ya'ni qaralayotgan hududda qad etilgan mavjud oqim qatori qay darajada ko'p suvli, kam suvli va ko'p suv yillarni to'liq siklini qamrab olganligi bilan bog'liq bo'ladi.

Demak, ko'p suvli davr fazasi (ko'p suvli davr) deb shunday davrga aytildiki, unda daryoning suvliligi oshib borishi kuzatiladi.

Kam suv davrda esa, aksincha doimiy kamayib borish holati kuzatiladi. Oqim tebranishining davriy egri chizig'inining elementlari 4.1-rasmda keltirilgan.

Daryo oqimining davriy tebranishlari birinchi navbatda iqlimiylar omillar ta'siri hisobiga to'g'ri kelib, o'z o'rnilida astrofizik omillarning ta'siri bilan bog'liq.

Oqim tebranishining davriy elementlari

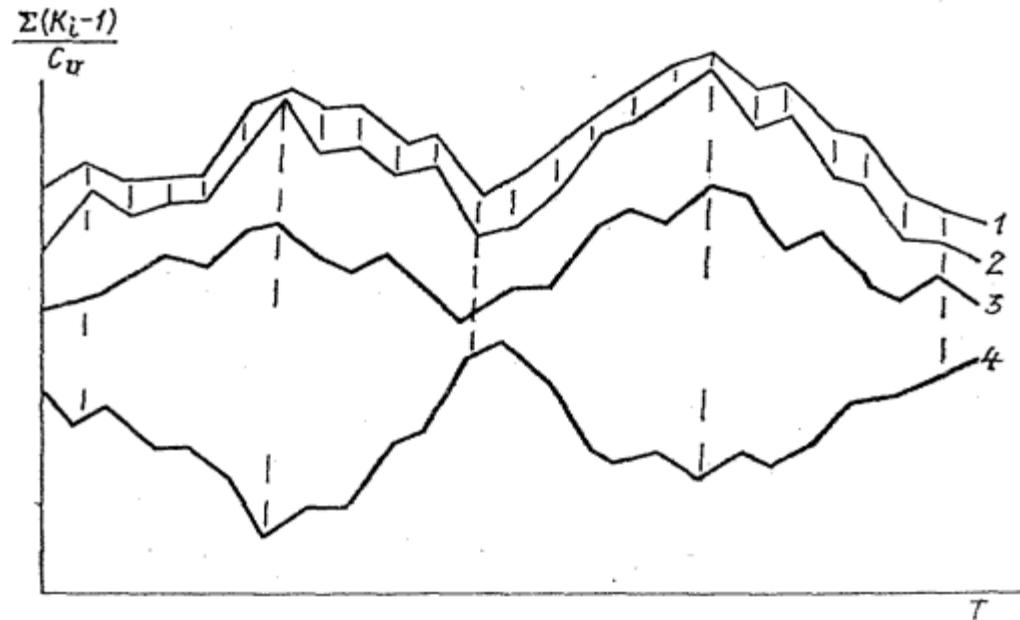


4.1-rasm. Oqim tebranishining davriy elementlari

1-davr (a va b – tanlash uchun variant), 2-ko ‘p suvli faza, 3-kam suvli faza

Yuqorida keltirilgan davrlar turli davomiylikka ega. Ular nafaqat hudud bo'yicha balki suv obyektlari bo'yicha ham o'zgaradi.

Katta hududlarda daryo oqimning tebranishi turlicha yuzaga keladi, ushbu holatda oqimning sinxron va asinxron tebranish tushunchalarini kiritish mumkin



4.2-rasm. Oqimning integral egri chizig'i

1 va 2- sinxron tebranishlar, 2 va 3- sinfazaviy tebranishlar, 2 va 4 – asisnxron tebranishlar, 3 va 4 – asinfazaviy tebranishlar.

Sinxronlik-qaralayotgan daryolarning ayrim yillardagi suvlilikining bir maromda o'zgarishi, butun kuzatuvlar ayrim yillar uchun esa suvlilikning qaramaqarshi holati

Oqim sinxron tebranishi o'rta o'lchamdag'i bir daryo turli stvori yoki daryo havzasi uchun odatda o'ziga xos tarzda kuzatiladi.

Sinfazlik – suvlilikning to’liq fazasida suvlilikning tebranishi, ya’ni sinfazlik kam suvli, o’rtacha suvli va kam suvli yillarning u yoki bu davomiylikdagi yillar guruhi.

Oqimning ko’p yillik tebranishini hududlar bo‘yicha tahlil qilganda ko’p holatlarda sinfazaviy yoki asinfazaviy holat kuzatiladi. Oqimning sinfazaviy tebranishi ko’p hududlarni qamrab oladi, lekin hududlar o’rtasida ushbu hududlarda asinfazaviy holatlar kuzatiladi.

Asinfazlik esa suvlilik fazasining qarama-qarshi holati.

P.S.Kuzinning tadqiqotlari bo'yicha MDH davlatlarining Yevropaga yaqin hudadularida yillik oqimning asinfazaviy tebranishi:

- markaziy va janubiy sharqiy hududlarda,
- markaziy va shimoliy sharqiy hududlarda,
- shimoliy g'arbiy va
- janubiy g'arbiy hududlarga to'g'ri kelishi belgilab berilgan.

Umuman olganda oqim tebranishining sinxronligi va sinfazligi havo massasining atmosferadagi sirkulyasiyasi bilan bog'liq.

Oqimning ko'p yillik tebranishlarining davriligi birinchilardan bo'lib S.N.Krisskiy va M.F.Menkellarning (1957 y.) tadqiqotlarida keltirilgan.

Bunda tasosdifiy jarayonlarni matematik ifodalashda Markov zanjiridan foydalanilgan.

Oqim tebranishining davriyligini tadqiq qilishning yagona oddiy usuli, qoshma grafiklarni qurishdan iborat.

Lekin davrlar kam bo'lgan holatda ushbu usuldan foydalanish noaniqliklarni keltirib chiqarishi mumkin. Shuning uchun xronologik grafiklar o'rniغا odatda qaralayotgan vaqt oralig'i uchun oqimning o'rtacha moslashuvchan grafiklaridan foydalilaniladi.

Oqimning davriy tebranishi aniq bir yillarda suvliklikning keskin o'zgarishi yoki so'nishi qaralayotgan yildagi gidrometeorologik jarayonlar sababli yuzaga keladi, ya'ni oqimning tasosdifiyligi bilan bog'liq bo'lган geliofizik jarayonlar sababli tebranish sodir bo'ladi.

Ushbu geliofizik jarayonlar tufayli yuzaga kelgan tebranishni olib tashlab, faqatgina ko'pyillik tebranishni ifodalaydigan ma'lumotlarni qoldirish lozim bo'ladi.

Buning uchun oqimning empirik ma'lumotlarini silliqlash amalga oshiriladi, ya'ni guruhlar bo'yicha dastlabki ma'lumotlarni almatirib olish lozim.

Guruh tarkibi odatda toq qabul qilinadi (3-5)haddan tashkil topadi).

Masalan, Q_1 , Q_2 , Q_3 qiymatlarini Q_2 ga o'rtachaga keltiriladi, keyin esa Q_2 , Q_3 , Q_4

$$\tilde{Q}_i = \frac{1}{T} \sum_{k=-\frac{T-1}{2}}^{k_i=\frac{T-1}{2}} Q_i + k$$

Bu yerda: \tilde{Q}_i - silliqlangan qiymat; i= soni; T= silliqlanish oralig'i

Silliqlangan qatorlarning birinchi va oxirgilariga tegishli emas, shuning uchun o'rtacha 3 ta kattalikdan so'ng, haddan tashqari tekislangan ketma-ketlikning shartlari quyidagi tenglamalar bilan aniqlanadi:

$$\tilde{Q}_i = (5Q_1 + 2Q_2 - Q_3)/6$$

$$\tilde{Q}_n = (5Q_n + 2Q_{n-1} - Q_{n-2})/6$$

5 ta qiymat bo'yicha o'rtalashtirilganda:

$$\tilde{Q}_1 = 0,2(3Q_1 + 2Q_2 + Q_3 - Q_5)$$

$$\tilde{Q}_2 = 0,1(4Q_1 + 3Q_2 + 2Q_3 + Q_4)$$

\tilde{Q}_1 va \tilde{Q}_2 qatorning birinchi va oxirgi qiymatlari

$$Q_{n-1} = 0,1 (Q_{n-3} + 2Q_{n-2} + 3Q_{n-1} + 4Q_n)$$

$$Q_n = 0,2 (3Q_n + 2Q_{n-1} + Q_{n-2} - Q_{n-4})$$

Qator reprezentativligini baholash qaralayotgan oqim tavsifiga bog'liq.

Oqim me'yorini hisoblashda oqim qatorlari reprezentativ bo'lishi uchun 2; 4 davrni qamrab olishi va ushbu qator ma'lumotlari asosida hisoblangan o'rtacha yillik miqdron oqim me'yorida farqi 3-5% dan oshmasligi lozim.

Minimal oqimni hisoblashda reprezentativ davr albatta eng kamsuvli yillar va mavsumlarni o‘z ichiga olgan bo‘lishi kerak bo‘ladi.

Maksimal oqimni hisoblashda esa preprezentativ davr eng ko‘p suvli va mavsumlarni hisobga olgan bo‘lishi zarur.

Shunday qilib, maksimal va minimal oqimni hisoblashda shunga alohida etibor qaratish lozimki, reprezentativ davr nafaqat davrlar, balki eng ko‘psuvli va eng kam suvli yillar guruhini tashkil etuvchi davrlarni qamrab olishi lozim.

Oqim qatorlari tarkibining statistik tahlili

Suv sarfi qatorlari:

- tasodifiylik va
- erkinlik,
- birxillik va
- qatorlararo bog'liqlik bo'yicha tadqiq qilinadi.

Bunda gipotezalarni tekshirishda statistik mezonlardan foydalilanildi.

Oqim qatorlari shakllanishining tasodifiyligi va erkinligini tekshirish tasodfiylik mezonlari yordamida amalga oshiriladi.

Ushbu statistik mezonlaridan foydalanish tasodifiy va erkin kattaliklardan tashkil topgan oqim qatorlari tavsiflarini aniqlashga asoslangan.

Bunda suv sarfining tebranishida turli suvlilik seriyalari takrorlanishi va davomiyligi tadqiq qilinadi.

Suvlilik guruhining eng yuqori va eng past darajasi ko'p yillik qatorning medianaga mos kelishi bilan baholanadi.

Puassonning taqsimlanish qonunidan foydalanib seriyalarning maksimal uzunligi mezonini hisoblash mumkin.

$$K = \frac{\lg\left[-\frac{n}{\ln(1-\alpha)}\right]}{\lg 2 - 1}$$

Bu yerda:

n-qator hadlari soni;
 α -ahamiyatlilik darajasi;
K=Kmax-qator seriyasining maksimal uzunligi.

Seriyalarning umumiy kritik soni quyidagi tenglama orqali aniqlanadi:

$$R = 0,5(n + 1) - U\alpha\sqrt{n - 1}$$

bu yerda:

$U\alpha$ - α -foiz darajasidagi normal taqsimlanish qonuni bo'yicha tasodifiy o'rtacha qiymatga nisbatan me'yorlashtirilgan og'ish,
R-seriyalarning umumiy soni.

Ushbu mezonlar bilan qatorlarni tekshirish, qatorini bog'liqlar nol gipotezasiga asoslangan.

Asosiy sifatida odatda ahamiyatlilik darajasi besh foizlik ($\alpha=5\%$) qabul qilinadi, lekin $\alpha=1\div10\%$ ham bo'lishi mumkin.

Agarda tasodifiy va erkin had gipotezalari qabul qilinmasa, u holda avtoporrelyasion funksiyalarni hisoblash orqali qatorga bog'likliklar o'r ganiladi

$$r(r) = \frac{\sum_1^{\tau} (Q_i - Q_0)(Q_{i+\tau} - Q_{0+\tau})}{\delta_i * \delta_{i+\tau} (n-\tau-1)}$$

bu yerda: n -kuzatuv yillari (qator soni); τ -siljish miqdori; Q_i va Q_0 qatorlarning qiymati (Q_1 dan $Q_{n-\tau}$ gacha) va $Q_{i+\tau}$ dan Q_n gacha); $Q_0, Q_{i+\tau}; \delta_i, \delta_{i+\tau}$ – tegishli qator qismlarini o'rtacha va o'rtacha kvadratik og'ishi.

Gidrologik hisoblashlarda matematik statistika qurilmalaridan foydalanishda yana bir muhim holatni inobatga olish lozim

Ya’ni mavjud qurilma stasionar hisoblanishi, masalan nazariy ta’minlanganlik egri chizig’idan foydalanish faqatgina to’plangan ma’lumotlar ishonchli va erkin elementlardan tashkil topgan bo’lsagina o’rinli bo’ladi.

Gidrologik hisoblashlar amaliyotida bir jinslikni baholash odatda oqimning turli tavsiflarini taqqoslash orqali amalga oshiriladi.

Shunday qilib, oqim qatorlari statistik tarkibi to'g'risidagi ma'lumotlar ma'lum bir xudud, landshaftning oqim me'yori ishonchliliginibaholashga imkon yaratadi

Lekin shuni ta'kidlash lozimki, iqlimiylar sharoitning yoki insonning ho'jalik faoliyatning o'zgarishi, masalan agrotexnik tadbirlar, yirik urmonzorlarni barbod qilish, ma'lum daraja atmosfera yog'inxilariga va bog'lanishning o'rtacha miqdoriga ta'sir ko'rsatishi natijasida daryolarning oqim me'yorining o'zgarishiga olib keladi.

Oqim me'yorlarini hisoblash

Gidrologik kuzatish ma'lumotlari mavjud bo'lganda oqim me'yorini hisoblash murakkab emas, uni quyidagi formula orqali aniqlash mumkin:

$$Q = \frac{Q_1 + Q_2 + \dots + Q_{N-1} + Q_N}{N} = \sum_1^N \frac{Q_i}{N}$$

Bu yerda:

Q_1, Q_2, \dots, Q_N – qaralayotgan davr uchun berilgan oqim tavsiflarini suv sarfi (ko'plik, oylik, mavsumiy, yillik), misol uchun o'rtacha ko'p yillik yo kunlik minimal suv sarfi;

N – ko'p yillik davr davomiyligi.

N – ning nazariy qiymati ma'lumotlar umumlashtirilgani mos kelishi kerak, lekin amaliyotda muddatli kuzatuv ma'lumotlarning yetishmasligi tufayli kuzatilmaydi.

Nazariy jihatdan, N qiymati ma'lumotlarning umumiy soniga to'g'ri kelishi kerak, lekin amalda bu kuzatuv davrlarining yetarli bo'Imagan davomiyligi tufayli kuzatilmaydi.

Oqimni kuzatish uchun ko'plab punktlarning kuzatuv muddati 20-30 yildan kamni tashkil etadi.

Shunday qilib, oqim me'yori haqiqiydan ma'lum miqdorda farq qiladi va qanchalik aniq bo'lsa, shuncha aniqlik darajasi oshadi. Shuning uchun ushbu qiymat ham oqim me'yorini hisoblashning to'g'riliгини tavsiflaydi.

Statistikadan ko'p qo'llaniladigan P.L.Chebishev teoremasini
gidrologik hisoblashlarda quyidagi moslashtirish mumkin:

Kuzatuv davri yetarlicha katta bo'lgan kichik davr uchun
hisoblangan oqim me'yori Q_0 va o'rtacha suv sarfi orasidagi farqi
kichik bo'ladi va shu sababli n yillik tanlama y_0 qatorlar soni
oshishi bilan o'rtacha kvadratik og'ishi kamayib boradi.

$$\sigma_n = \frac{\sigma_Q}{\sqrt{n}}$$

Bu yerda: σ_Q - n yil davomida o'rtacha bir yillik Q_i suv sarfining
uning o'rtacha qiymatiga nisbatan og'ishi yoki farqi bo'lib
quyidagi formula bo'yicha aniqlanadi.

$$\sigma_Q = \sqrt{\frac{\sum_1^n (Q_i - Q_0)^2}{n}}$$

O‘z navbatida qisqa qator σ_n ning qiymati umumiylar jamlanma σ_N ning qiymatidan σ ga farq qiladi.

Shunday holat matematik statistika masalalarida ham isbotlangan bo‘lib, ma’lumotlarning ko‘pligi va ishonchliligi qabul qilinadigan elementlarning ishonchliligini kafolatlaydi.

$$\sigma = \sqrt{\frac{n}{n-1}}$$

Gidrologik kuzatuv ma'lumotlari qancha ko'p, masalan 30 yildan ko'p bo'lsa uzun bo'lsa σ va σ_0 o'rtaida deyarli farq kuzatilmaydi.

Shuning uchun kuzatuv ma'lumotlari 30 yildan kam bo'limgan hollarda

$$\sigma_Q = \sqrt{\frac{\sum_1^n (Q_i - Q_0)^2}{n}}$$

quytdagi formuladan foydalaniladi:

$$\sigma_Q = \sqrt{\frac{\sum_1^n (Q_i - Q_0)^2}{n-1}}$$

Umuman olganda har qanday hollarda ham ushbu formuladan foydalanish mumkin.

Shunday qilib, standart xatolik σ yordamida hisoblangan qiymatlarning ishonchliligi baholanadi.

Ko‘p hollarda oqimni tadqiq qilish va hisoblashlarda nisbiy
o‘rtacha kvadratik xatolikdan foydalaniladi

$$\sigma_{Q_0} = \left(\frac{\sigma_Q}{Q_0} \right) 100\%$$

Ushbu ko‘rsatgich yordamida turli daryolar oqimni aniqlash
aniqligini taqqoslashga imkoniyat yaratadi.

Gidrologik hisoblashlar amaliyotida odatda $\sigma_{Q_0} = \left(\frac{\sigma_Q}{Q_0}\right) 100\%$

formulaning o'rniغا $\sigma_n = \frac{\sigma_Q}{\sqrt{n}}$ dan foydalanib quyidagi

ko'rinishda foydalaniladi.

$$\sigma_{Q_0} = \left(\frac{\sigma_Q}{Q_0\sqrt{n}}\right) = \frac{C_v}{\sqrt{n}}$$

Ushbu $\frac{\sigma_Q}{Q_0}$ nisbat o'zgaruvchanlik (variatsiya) koeffitsiyenti C_v bilan tavsiflanadigan vaqt bo'yicha oqimning o'zgaruvchanligini ko'rsatadi.

$$\sigma_{Q_0} = \left(\frac{\sigma_Q}{Q_0\sqrt{n}}\right) = \frac{C_v}{\sqrt{n}}$$

formula berilgan σ_{Q_0} o'rtacha kvadratik xatolikda kerak bo'ladi davar hisoblash imkonini beradi.

Qo'shni yillarning oqimi o'rtaida korrelyatsiya mavjud bo'lganda, o'rtacha kvadratik xatolik ortadi va paydo bo'lgan avtokorrelyatsiyani hisobga olish kerak, va uning ta'siri $r < 0,2$ da ahamiyatiz bo'ladi, lekin avtokorrelyatsiya koeffitsiyenti o'sishi bilan sezilarli darajada oshadi.

Shunday qilib, avtokorrelyatsiya odatda ikkita holatda hisobga olinadi:

1) $0,2 < r < 0,5$ bo'lganda:

$$\sigma_{Q_0} = \frac{\sigma_Q}{\sqrt{n}} \sqrt{\frac{1+r}{1-r}}$$

2) $r > 0,5$ bo'lganda Krisskiy-Menkel formulasidan foydalilaniladi

$$\sigma_{Q_0} = \frac{\sigma_Q}{\sqrt{n}} \sqrt{\frac{1 + \frac{2r}{n(1-r)} \left(n - \frac{1-r^n}{1-r}\right)}{1 - \frac{2r}{n(n-1)(1-r)} \left(n - \frac{1-r^n}{1-r}\right)}}$$

Qushni qator hadlari orasidagi avtokorrelyatsiya esa quyidagicha aniqlanadi:

$$r(1) = \frac{\sum_{i=1}^{n-1} (Q_i - Q_1)(Q_{i+1} - Q_2)}{\sqrt{\sum_{i=1}^{n-1} (Q_i - Q_1)^2 \sum_{i=2}^n (Q_{i+1} - Q_2)^2}}$$
$$Q_1 = \frac{\sum_{i=1}^{n-1} Q_i}{n-1} \quad Q_2 = \frac{\sum_{i=2}^n Q_i}{n-1}$$

Ruxsat etilgan o'rtacha kvadratik xatolikning me'yori oqimning qaralayotgan tavsifiga bog'liq bo'lib odatda 5-15% atrofida bo'ladi.

Oqim me'yorinining 3% li xatoligida maksimal xatolik 10% gacha va 10% xatolikda esa 30% gacha bo'lishi mumkin.

Asosiy adabiyotlar

- 1.Sirliboeva Z.S., Saidova S.R. Gidrologik xisoblashlar. Toshkent:Universitet, 2004- 91 b.
- 2.Karimov S, Akbarov A.A., Jonqobilov U.; Gidrologiyia, gidrometriyia va oqim hajmini rostlash.Darslik. – T.: O'qituvchi , 2004.-230 b.
- 3.Vladimirov A.M. Gidrologicheskie raschety. Uchebnik.-L: Gidrometeoizdat, 1990-364 b.
- 4.Jeleznyakov G.V., Negovskaya T.A., Ovcharov J.E. Gidrologiya, gidrometriya i regulirovanie stoka. Uchebnik. – M.: Kolos, 1984.- 432 b.
5. K.P. Klibashev, I.F.Gorshkov Gidrologicheskie raschety.Uchebnik.L, Gidrometeoizdat: 1970-459 str.
- 6.Fatxullaev A.M. Gidrologik hisoblashlar. Uslubiy qullanma. T.: TIMI, 2015.-54b.
- 7.Fatxullaev A.M. Gidrologik hisoblashlar. Uslubiy uslubiy ko'rsatma. T.: TIMI, 2015.-14b.

<https://portal.tpu.ru/SHARED/s/SAVICHEV/education/Tab2/Tab/UPHYDROPW.pdf>

E'TIBORINGIZ UCHUN RAHMAT!



NAZARALIYEV DILSHOD
VALIDJANOVICH



Gidrologiya va
gidrogeologiya kafedrasи
dotsenti



+ 998 71 237 0971



dnazaraliyev@yandex.com



NAZARALIYEV DILSHOD