Contenido

Ί.	Introduction
	Prediccion de inundaciones
	Incertidumbre en el proceso de Modelacion
	Asimilacion de Datos
	Hipotesis
	Objetivos
2.	Metodolog a
	Cadena de Markov
	Bayes
	Kalman Iter
	Ensemble Kalman Filter
3.	Estado del arte
	History

Indice de Figuras

2.1.	Esquema de un tanque	4
2.2.	Cadena de markov	5
2.3.	Multiplicacion de dos gaussianas	6
2.4.	Lorenz: baja varianza en el proceso del modelo	8
2.5.	EnKF en lanzamiento parabolico	Ç
2.6.	EnKF en lanzamiento parabolico	Ç
2.7.	Lorenz: baja varianza en el proceso del modelo	10
2.8.	Lorenz: ajuste de varianza en el proceso del modelo	11

1 Introduccion

Prediccion de inundaciones

Los eventos de inundacion extremos se caracterizan por presentar un inicio rapido y un tiempo de respuestas cortos, ademas, es dif cil predecir la magnitud, tiempo y lugar de ocurrencia. Por otro lado, los mecanismos generadores de este tipo de inundaciones, son pobremente entendidos. Debido a esto, la capacidad de tomar acciones, para reducir danos economicos y evitar la perdida de vidas, es limitada. Sin emmbargo, existen herramientas para la interpretacion y prediccion de este tipo de eventos, como los Modelos hidrologicos. La modelacion hidrologica comienza a ganar credibilidad en debido a metodos pioneros, desarrollados despues del siglo xx, como ele metodo racional en (), y el metodo del hidrografa unitaria(sherman), estos avances en la teor a, de la mano con el avance den la capacidad computacional del siglo XX, ha hecho posible, la utilizacion algoritmos mas complejos y potentes. En la actualidad, se buscan nuevas alternativas, desde Inteligencia arti cial, asimilacion de datos.

Incertidumbre en el proceso de Modelacion

La capacidad de predecir de forma razonable el estado y la evolucion de las variables y parametros de un modelo hidrologico, depende en gran medida, de lograr representar conceptualmente y de forma acertada los procesos que se dan dentro de la cuenca, de la eleccion de las condiciones iniciales, de la correcta calibracion de los parametros y de la utilizacion de la mayor cantidad de informacion disponible, que puede provenir de diferentes fuentes. Hay que tener en cuenta, que los datos de entreda y salida de los modelos y la informacion obtenida por los sensores es imperfecta, es decir, tiene una incertidumbre asociada. Recientemente, varios autores han mostrado el bene cio de integrar el calculo de la incertidumbre en el proceso de modelacion. Algunos han desarrollado esquemas de analisis estad stico donde se puede obtener una adecuada cuanti cacion de los errores asociados, tanto a los procesos (incertidumbre estructural), como a los datos de entrada y a los datos de salida. Tambien se han desarrollado estudios donde se cuanti ca la incertidumbre en los parametros. En conjunto a lo anterior, es posible mejorar la prediccion teniendo en cuenta la incertidumbre de las diferentes fuentes de informacion (Reichle et al., 2002).

Asimilacion de Datos

La asimilacion de datos (DA), es un procedimiento que integra el conocimimento que se tiene del sistema, con las observaciones, sintetizando la informacion en un modelo dinamico (Houser et al., 2012). Una de las tecnicas de asimilacion mas utilizadas en hidrolog a es el Ensemble Kalman Filter (EnKF) (Zhang et al., 2017), una adaptacion del Filtro Kalman (KF) (Kalman, 1960) para sistemas no lineales, propuesta por (Evensen, 1994)(Burgers et al., 1998).

El EnKF Es un Itro bayesiano usado para estimar probables estados del sistema basado en informacion previa. Aplicado a la modelacion hidrologica, corrige el estado del sistema actual a partir de los registros observados, con el n de optimizar las condiciones iniciales del modelo sin la necesidad de afectar el esquema conceptual (Burgers et al., 1998). Desde su formulacion, el EnKF ha adquirido un creciente prestigio en prediccion en tiempo real en diferentes campos, clima, tusamis, prediccion de inundaciones, etc, dada a su habilidad de caracterizar de manera acertada la incertidumbre.

A pesar de la e cacia del metodo de asimilacion, el desempeno de la prediccion esta limitado a la parametrizacion de los modelos. En el proceso de calibracion t pico de un modelo hidrologico, se utilizan datos historicos, se asume que los parametros son invariantes en el tiempo y se modi can hasta obtener soluciones similares a los datos observados. Este tipo de tecnica no tendra en cuenta informacion de futuras observaciones, ademas, centra la incertidumbre en los parametros, mas no en a los datos de entrada, salida, y a la estructura del modelo. Por esta razon, se han venido desarrollando nuevas estructuras como los Itros duales, que corrigen tanto los estados del sistema, como los parametros (Moradkhani et al., 2005).

ya que los metodos de calibración convencionales atribuyen la incertidumbre del modelo (estructural), y de los datos de entrada, y salida, a la incertidumbre en los parametros.

Estos procedimientos de calibracion minimizan el error en la estimacion a partir de datos historicos, pero su esquema conceptual no tendra en cuenta los datos de observaciones futuras, ademas, asume que los parametros son invariantes en el tiempo, lo cual puede no llegar a ser correcto, por ejemplo, en cuencas con alta actividad antropica, donde es necesario recalibrar los parametros continuamente.

Se ha evaluado el bene cio de corregir la humedad del suelo con el EnKF en avenidas torrenciales y se han desarrollado diferentes esquemas con exito, demostrado la necesidad de evaluar varias propuestas para obtener un mejor desempeno segun el tipo de cuenca (Vergara et al., 2014).

teniendo en cuenta que existen pocas aplicaciones en cuencas tropicales con comportamiento torrencial, este tipo de tecnolog as implementadas en este tipo de cuencas puede ser de gran utilidad dentro de un sistema de alertas tempranas.

Hipotesis.

En una cuenca tropical con caracter sticas torrenciales es posible obtener mejoras en la prediccion de caudales extremos mediante una metodolog a de asimilacion.

Objetivos

Objetivo general

Evaluar la implementacion de varios esquemas de asimilacion mediante el EnKF, para optimizar parametros y mejorar las condiciones iniciales de un modelo hidrologico, en diferentes escalas.

Objetivos espec cos

- Desarrollar esquemas de asimilación para la optimización de variables de estado en un modelo hidrologico.
- Comparar el desempeno de los esquemas de asimilación en el calculo de caudal y humedad del suelo, en diferentes escalas.
- Cuanti car la incertidumbre y la relacion estad stica entre las variables y parametros involucrados en el proceso de modelacion.
- Satellite remote sensing?

2 Metodolog a

Concepto de estado

Se de ne estado de un sistema como la m nima cantidad de informacion necesaria en un instante para que, coniendo la entrada a partir e ese instante, se pueda determinar la salida en cualquier instante posterior (Dominguez et al., 2000)

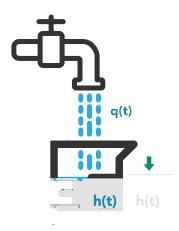


Figura 2.1: Esquema de un tanque

$$q(t) = V(t) = Ah(t)$$

$$\int_{-\infty}^{t} \frac{1}{A} q(\tau) d\tau = \int_{-\infty}^{t_0} \frac{1}{A} q(\tau) d\tau + \int_{t_0}^{t} \frac{1}{A} q(\tau) d\tau = h(t_0) + \int_{t_0}^{t} \frac{1}{A} q(\tau) d\tau$$

$$h(t) = \psi(t, t_0, h(t_0), u(\tau)), \ t_0 \le \tau < t$$

$$x(t) = \psi(t, t_0, x(t_0), u(\tau)), \ t_0 \le \tau < t$$
(2.1)

De esta forma se de ne el espacio de estado, siendo este el espacio vectorial en el cual

el vector de un estado toma valores, el cual se puede escribir de manera generalizada.

la teor a de estado representa un formalismo para el tratamiento y resolucion de sistemas dinamicos deterministas. La evolucion del sistema y la salida solo dependeran del estado actual, ya que x(t) cuenta con la informacion del pasado.

funcion cont nua

$$\underline{x}(t) = f(t, x(t), u(t)) \tag{2.2}$$

$$y_k = \eta(t, x(t), u(t)) \tag{2.3}$$

Cadena de Markov

Se representa mediante dos fases:

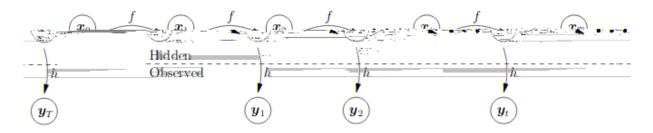


Figura 2.2: Cadena de markov

Analisis

$$p(x,t\mid y_t) \tag{2.4}$$

Prediccion

$$p(x, t^+ \mid y_t) \tag{2.5}$$

Se utiliza el de Bayes para estimar la probabilidad de obtener cierto estado en el tiempo discreto t_k , dado el historial de las observaciones.

Bayes

$$p(x, t_k \mid y_{t_k}) \sim p(x, t_k \mid y_k, y_{t_{k-1}})$$
 (2.6)

Aplicando el teorema de probabilidad conjunta de bayes se tiene:

$$p(x, t_k \mid y_{t_k}) = \frac{p(y_k \mid x_k, y_{t_{k-1}}) p(x, t_k \mid y_{t_{k-1}})}{p(y_k \mid y_{t_{k-1}})}$$
(2.7)

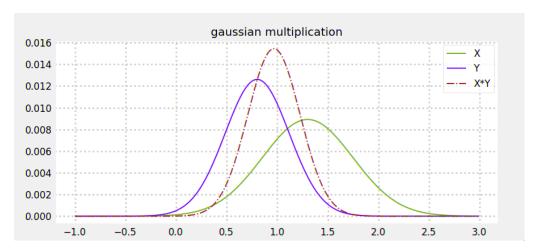


Figura 2.3: Multiplicacion de dos gaussianas

Donde $p(y_k \mid x_k, y_{t_{k-1}})$ representa la probabilidad (likelihood), ser a la funcion de distribucion de probabilidad de los datos observados, $p(x, t_k \mid y_{t_{k-1}})$ es el estimado a priori. El denominador (Normalizacion), se puede representar de la siguiente manera.

$$p(y_t \mid y_{t_{k-1}}) = \int p(y_k \mid x) p(x, t_k \mid y_{t_{k-1}}) dx$$

Kalman Iter

las probabilidades se representan mediante funciones gaussianas, dada la facilidad de maniputlacion de estas, ya que el producto de dos gaussianas es otra gaussiana

Algorithm

The algorithm is the same Bayesian Iter algorithm that we have used in every chapter. The update step is slightly more complicated, but I will explain why when we get to it.

Initialization

- Initialize the state of the lter
- Initialize our belief in the state

Predict

- Use process model to predict state at the next time step
- Adjust belief to account for the uncertainty in prediction

Update

- Get a measurement and associated belief about its accuracy
- Compute residual between estimated state and measurement
- Compute scaling factor based on whether the measurement or prediction is more accurate
- set state between the prediction and measurement based on scaling factor
- update belief in the state based on how certain we are in the measurement

Ensemble Kalman Filter

$$x_{t+1}^{i-} = f(x_t^{i+}, u_t^i, \theta, t) + \omega_t^i, i = 1 \dots n, \ \omega_t^i \sim N(0, Q_t)$$
 (2.8)

Donde x_{t+1}^{i-} es el estado del iesimo ensemble pronosticado para el tiempo t + 1, x_t^{i+} es el iesimo estado actualizado en el tiempo t y u_t^i las entradas. Ademas, con el $\,$ n de representar los errores del modelo, se agrega ruido mediante la matrix de covarianza $\omega_t^i \sim N(0, \sum_t^s)$ y se generan perturbaciones en las entradas ζ_t^i en cada paso del tiempo.

$$u_t^i = u_t + \zeta_t^i, \quad \zeta_t^i \sim N(0, R_{t+1})$$
 (2.9)

Para tener una varianza su ciente y evitar ..., las observaciones se deben tratar como variables aleatorias, usando la media como la actual observacion y con una covarianza de nida. (Burgers et al., 1998).

los estados x_{t+1}^{i-} se actualizan usando el Gain K_{t+1}

Observation ensemble member

$$y_{t+1}^{i} = Hx_{t+1} + \varepsilon_{t+1}^{i}, \varepsilon_{t+1}^{i} \sim N(0, S_{t+1})$$
 (2.10)

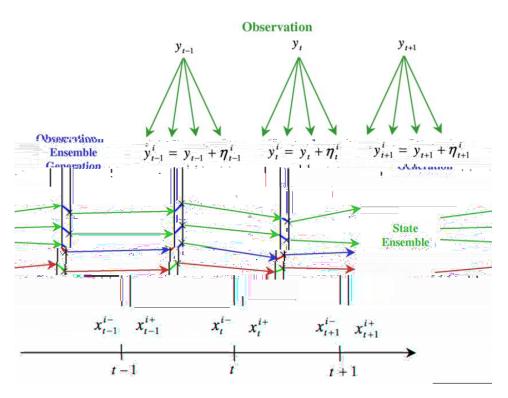


Figura 2.4: Lorenz: baja varianza en el proceso del modelo

$$x_{t+1}^{i+} = x_{t+1}^{-} + K_{t+1}(y_{t+1}^{i} - Hx_{t+1}^{i-})$$
 (2.11)

$$K_{t+1} = P_{t+1}^{-}H^{T}(HP_{t+1}^{-}H^{T} + S_{t+1})^{-1}$$
 (2.12)

$$P_{t+1}^{-} = \frac{1}{N-1} \sum_{i=1}^{N} [(x_{t+1}^{i-} - \langle x_{t+1}^{-} \rangle)(x_{t+1}^{i-} - \langle x_{t+1}^{-} \rangle)^{T}]^{-1}$$
 (2.13)

$$\langle x_{t+1}^- \rangle = \frac{1}{N} \sum_{i=1}^N x_{t+1}^{i-}$$
 (2.14)

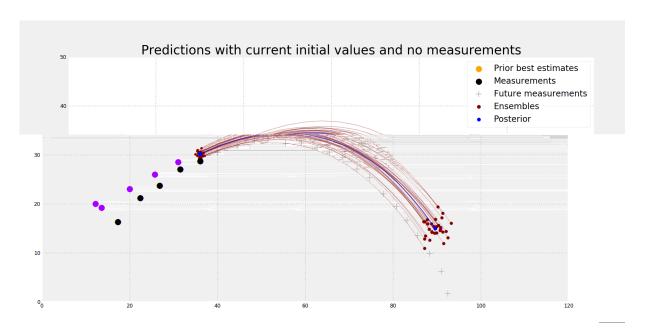


Figura 2.5: EnKF en lanzamiento parabolico

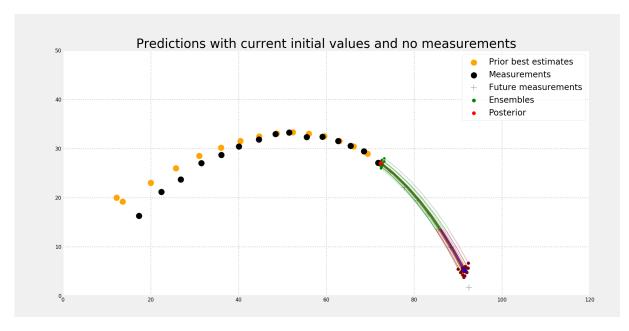


Figura 2.6: EnKF en lanzamiento parabolico

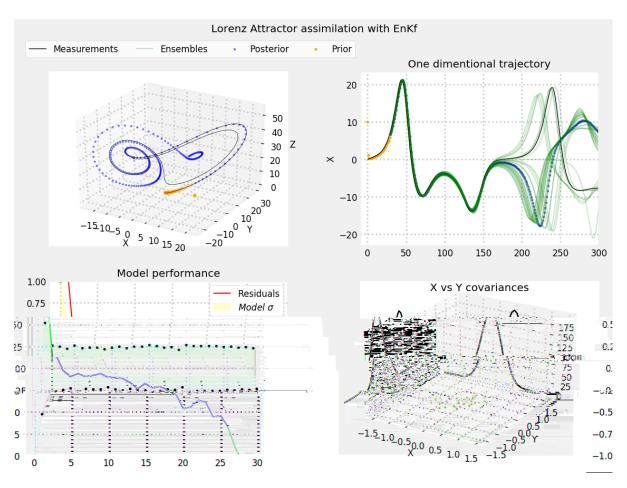


Figura 2.7: Lorenz: baja varianza en el proceso del modelo

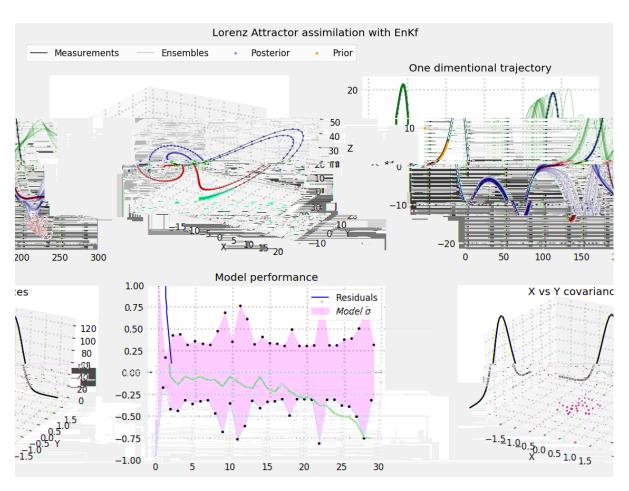


Figura 2.8: Lorenz: ajuste de varianza en el proceso del modelo

3 Estado del arte

Kalmamn history (Kalman, 1960)

- Lorenz 1963 Numerical solution of the convection equation (Lorenz, 1963)

EnkF evensen formaulation (Evensen, 1994)

- Solution of lorenz with EnKf (Evensen, 1997)

para que el analisis sea consistente y la varianza no sea muy pequena se deben tratar las observaciones como variables aleatorias. (Burgers et al., 1998)

- Control en el espacio de estado (Dominguez et al., 2000)

Ensemble Kalman evensen (Evensen, 2002)

dual in rainfall runo (Moradkhani et al., 2005) and (?).

Data assimilation for estimating the terrestrial water budget useing a Constraint for water inbalance. also incorpora mas conocimiento del sistema hidrologico (Pan and Wood, 2006)

Real time ood forecasting using ensemble kalman Iter (Srikanthan et al., 2007)

- state updating - parameter updating - dual EnKf

Pros and cons Enkf (?)

rst attempt integrates framework state and parameters, also simpli es tratment of forcing data (Liu and Gupta, 2007)

- Distributed schema: Corregir celdas aguas arriba mediante un factor de pesos. The correction factors are applied to correct stream ow variables for each cell located upstream of each gauging station, using as a weighting factor the area drained by each cell. (Da Paz et al., 2007)

assimilate stream ow (Clark et al., 2008)

Data assimilatiio for distributed hydrological catchment modeling via ensemble kallman Iter (Xie and Zhang, 2010)

localization (?)

state and parameter estimation of two land surface models usig the enkf and particle - state augmentation - dual estimation (Zhang et al., 2017)

- Asimilacio en modelo mensual (Xiong et al., 2018)

In ation method for ensemble Kalman Iter in soil hydrology (Bauser et al., 2018)

History

Referencias

- Bauser, H. H., Berg, D., Klein, O., and Roth, K. (2018). In ation method for ensemble kalman Iter in soil hydrology.
- Burgers, G., Jan van Leeuwen, P., and Evensen, G. (1998). Analysis scheme in the ensemble kalman Iter. *Monthly weather review*, 126(6):1719{1724.
- Clark, M. P., Rupp, D. E., Woods, R. A., Zheng, X., Ibbitt, R. P., Slater, A. G., Schmidt, J., and Uddstrom, M. J. (2008). Hydrological data assimilation with the ensemble kalman. Iter: Use of stream ow observations to update states in a distributed hydrological model. *Advances in water resources*, 31(10):1309{1324.
- Da Paz, A. R., Collischonn, W., Tucci, C., Clarke, R., and Allasia, D. (2007). Data assimilation in a large-scale distributed hydrological model for mediumrange ow forecasts. *IAHS PUBLICATION*, 313:471.
- Dominguez, S., Campoy, P., and Sebastian, J. M. (2000). *Control en el espacio de estado*. Universidad Politecnica de Madrid, Escuela Tecnica Superior de Ingenieros Industriales.
- Evensen, G. (1994). Sequential data assimilation with a nonlinear quasi-geostrophic model using monte carlo methods to forecast error statistics. *Journal of Geophysical Research: Oceans*, 99(C5):10143{10162.
- Evensen, G. (1997). Advanced data assimilation for strongly nonlinear dynamics. *Monthly weather review*, 125(6):1342{1354.
- Evensen, G. (2002). Sequential data assimilation for nonlinear dynamics: the ensemble kalman Iter. In *Ocean Forecasting*, pages 97{116. Springer.
- Evensen, G. (2003). The ensemble kalman Iter: Theoretical formulation and practical implementation. *Ocean dynamics*, 53(4):343{367.
- Kalman, R. E. (1960). A new approach to linear Itering and prediction problems. *Journal of basic Engineering*, 82(1):35{45.
- Liu, Y. and Gupta, H. V. (2007). Uncertainty in hydrologic modeling: Toward an integrated data assimilation framework. *Water Resources Research*, 43(7).
- Lorenz, E. N. (1963). Deterministic nonperiodic ow. *Journal of the atmospheric sciences*, 20(2):130{141.

- Moradkhani, H., Sorooshian, S., Gupta, H. V., and Houser, P. R. (2005). Dual state { parameter estimation of hydrological models using ensemble kalman lter. *Advances in water resources*, 28(2):135{147.
- Pan, M. and Wood, E. F. (2006). Data assimilation for estimating the terrestrial water budget using a constrained ensemble kalman. Iter. *Journal of Hydrometeorology*, 7(3):534{547.
- Reichle, R. H., McLaughlin, D. B., and Entekhabi, D. (2002). Hydrologic data assimilation with the ensemble kalman lter. *Monthly Weather Review*, 130(1):103{114.
- Srikanthan, R., Amirthanathan, G., and Kuczera, G. (2007). Real-time ood forecasting using ensemble kalman. Iter. In *MODSIM 2007 International Congress on Modelling and Simulation. Modelling and Simulation Society of Australia and New Zealand*, pages 1789{1795. Citeseer.
- Vergara, H., Hong, Y., and Gourley, J. (2014). Improving ood forecasting skill with the ensemble kalman Iter. *Revista de Tecnolog a*, 13(1):9{27.
- Xie, X. and Zhang, D. (2010). Data assimilation for distributed hydrological catchment modeling via ensemble kalman. Iter. *Advances in Water Resources*, 33(6):678(690.
- Xiong, M., Liu, P., Cheng, L., Deng, C., Gui, Z., Zhang, X., and Liu, Y. (2018). Identifying time-varying hydrological model parameters to improve simulation e ciency by the ensemble kalman. Iter: A joint assimilation of stream ow and actual evapotranspiration. *Journal of Hydrology*.
- Zhang, H., Franssen, H.-J., Han, X., Vrugt, J. A., and Vereecken, H. (2017). State and parameter estimation of two land surface models using the ensemble kalman. Iter and the particle. Iter.